総室発第 83 号

令和5年10月20日

原子力規制委員会 殿

- 住 所東京都台東区上野五丁目2番1号
- 申請者名日本原子力発電株式会社
- 代表者氏名 取 締 役 社 長 村 松 衛

東海第二発電所発電用原子炉設置変更許可申請書

(発電用原子炉施設の変更)

本文及び添付書類の一部補正

令和3年6月25日付け総室発第29号をもって申請(令和5年6月23日付け総室発 第42号で一部補正)しました東海第二発電所発電用原子炉設置変更許可申請書 (発電用原子炉施設の変更)の本文及び添付書類を下記のとおり一部補正しま す。

記

東海第二発電所発電用原子炉設置変更許可申請書(発電用原子炉施設の変更) の本文及び添付書類を別添のとおり一部補正します。 本資料のうち,枠囲みの内容は営業秘密

又は防護上の観点から公開できません。

別 添

別紙2(本文五号)の一部補正 添付書類六の一部補正 添付書類八の一部補正

別紙2(本文五号)の一部補正

別紙2(本文五号)を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
* - 7 -	下 3	…地震動評価による基準	 …地震動評価<u>等</u>による基準
		地震動 S _s -D1に…	地震動 S _s -D1 <u>, 32</u> に
* - 8 -	上 6	…22,31 <u>,32</u> に係数	…22,31_に係数 0.5
	\sim	0.5 を乗じた地震動,基準	を乗じた地震動,基準地震
	上 7	地震動 S _s -D1に…	動S _S -D1 <u>, 32</u> に…

なお,*を付した頁は,令和3年6月25日付け総室発第29号で申請した頁を,** を付した頁は,令和5年6月23日付け総室発第42号で一部補正した頁を示す。

添付書類六の一部補正

添付書類六 目次を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
** 6-目-2		(記載の変更)	別紙 6-目-1 のとおり
\sim			変更する。
** 6一目一31			

なお,*を付した頁は,令和3年6月25日付け総室発第29号で申請した頁を,** を付した頁は,令和5年6月23日付け総室発第42号で一部補正した頁を示す。 令和5年1月25日付け,原規規発第2301252号をもって設置変更許可を受けた東海第二発電所の発電用原子炉設置変更許可申請書の添付書類六の記載の うち,下記項目の記述及び関連図面等を次のとおり変更又は追加する。また, 各項目及び記述について,別表1のとおり,表及び図について,別表2のとおり変更又は削除する。

- 1. 地 盤
 - 1.7 原子炉施設設置位置付近の地盤の安定性評価
 - 1.7.1 耐震重要施設の基礎地盤及び周辺斜面の安定性評価
 - 1.7.1.1 基礎地盤の安定性評価
 - 1.7.1.2 周辺斜面の安定性評価
 - 1.7.2 常設重大事故等対処施設の基礎地盤及び周辺斜面の安定性評価
 - 1.7.2.1 基礎地盤の安定性評価
 - 1.7.3 特定重大事故等対処施設(一の施設)の基礎地盤及び周辺斜面の 安定性評価
 - 1.7.3.1 基礎地盤の安定性評価
 - 1.7.3.2 周辺斜面の安定性評価
- 3. 地 震
 - 3.5 敷地及び敷地近傍の地盤振動特性
 - 3.5.4 地下構造モデル
 - 3.6 基準地震動 S s
 - 3.6.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動
 - 3.6.1.1 内陸地殼内地震
 - 3.6.1.1.1 検討用地震の選定

 $6 - \exists -2$

3.6.1.1.2 検討用地震の地震動評価

3.6.1.2 プレート間地震

3.6.1.2.1 検討用地震の選定

- 3.6.1.2.2 検討用地震の地震動評価
- 3.6.1.3 海洋プレート内地震

3.6.1.3.1 検討用地震の選定

- 3.6.1.3.2 検討用地震の地震動評価
- 3.6.2 震源を特定せず策定する地震動
 - 3.6.2.1 評価方針
 - 3.6.2.2 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集

3.6.2.2.1 全国共通に考慮すべき地震動

3.6.2.2.2 地域性を考慮する地震動

- 3.6.2.2.3 震源を特定せず策定する地震動の設定
- 3.6.3 基準地震動 S_sの策定
 - 3.6.3.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動

3.6.3.1.1 応答スペクトルに基づく手法による基準地震動Ss

3.6.3.1.2 断層モデルを用いた手法による基準地震動Ss

3.6.3.2 震源を特定せず策定する地震動による基準地震動Ss

- 3.6.3.3 基準地震動 S_sの時刻歴波形
- 3.7 基準地震動 S_sの年超過確率の参照
- 3.8 参考文献
- 6. 津 波
 - 6.2 基準津波の策定
 - 6.2.1 敷地周辺に影響を及ぼした過去の津波
 - 6.2.2 地震に起因する津波

6.2.2.1 プレート間地震に起因する津波

6.2.2.1.1 津波波源の設定

6.2.2.1.1.1 検討対象領域の選定

- 6.2.2.1.1.2 想定津波の設定に反映する知見の分析
- 6.2.2.1.1.3 想定津波の設定方針
- 6.2.2.1.2 津波評価
 - 6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定
 - 6.2.2.1.2.2 数値計算
- 6.2.2.2 海洋プレート内地震に起因する津波
 - 6.2.2.2.1 津波波源の設定
 - 6.2.2.2.2 津波評価
 - 6.2.2.2.2.1 波源モデルの設定
 - 6.2.2.2.2.2 数値計算
- 6.2.2.3 海域活断層による地殻内地震に起因する津波
 - 6.2.2.3.1 津波波源の設定
 - 6.2.2.3.2 津波評価
- 6.2.2.4 地震による津波水位の評価
- 6.2.3 地震以外に起因する津波
 - 6.2.3.1 陸上及び海底での地すべり並びに斜面崩壊に起因する津波
 - 6.2.3.2 火山現象に起因する津波
 - 6.2.3.3 地震以外に起因する津波の評価
- 6.2.4 津波発生要因の組み合わせの検討
- 6.2.5 基準津波の選定
 - 6.2.5.1 基準津波の津波波源の選定
 - 6.2.5.2 基準津波の設定

- 6.3 基準津波の年超過確率の参照
- 6.4 基準津波に対する安全性
- 6.5 参考文献
- 7. 火 山
 - 7.3 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出
 - 7.3.1 完新世に活動を行った火山
 - 7.3.1.1 高原山
 - 7.3.1.2 那 須 岳
 - 7.3.1.3 男体·女峰火山群
 - 7.3.1.4 日光白根火山群
 - 7.3.1.5 赤城山
 - 7.3.1.6 燧ヶ岳
 - 7.3.1.7 安達太良山
 - 7.3.1.8 磐梯山
 - 7.3.1.9 沼 沢
 - 7.3.1.10 吾妻山
 - 7.3.1.11 榛名山
 - 7.3.2 完新世に活動を行っていない火山のうち将来の火山活動可能性が 否定できない火山
 - 7.3.2.1 二岐山
 - 7.3.2.2 笹森山
 - 7.3.2.3 子持山
 - 7.3.3 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山
 - 7.4 運用期間中における火山活動に関する個別評価
 - 7.4.1 活動履歴に関する文献調査

- 7.5 火山事象の影響評価
 - 7.5.1 降下火砕物
 - 7.5.1.1 層厚に関する評価
 - 7.5.1.2 粒径及び密度に関する評価
 - 7.5.2 火山性土石流,火山泥流及び洪水
 - 7.5.3 火山から発生する飛来物(噴石)
 - 7.5.4 火山ガス
 - 7.5.5 その他の事象
- 7.6 参考文献

第1.7-1表(1) 基礎地盤安定性評価の代表施設選定結果(耐震重要施設 及び常設重大事故等対処施設)(1)

- 第1.7-2表(1)代表施設選定の妥当性検討結果(耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設)(1)
- 第1.7-6表(1) 基礎地盤の支持力評価結果(耐震重要施設)(1)
- 第1.7-6表(2) 基礎地盤の支持力評価結果(耐震重要施設)(2)
- 第1.7-6表(3) 基礎地盤の支持力評価結果(耐震重要施設)(3)
- 第1.7-7表(1) 基礎地盤の最大鉛直相対変位及び最大傾斜(耐震重要 施設)(1)
- 第1.7-7表(2) 基礎地盤の最大鉛直相対変位及び最大傾斜(耐震重要施設)(2)
- 第1.7-10表基礎地盤の支持力評価結果(常設重大事故等対処施 設)
- 第1.7-11表 基礎地盤の最大鉛直相対変位及び最大傾斜(常設重大 事故等対処施設)
- 第1.7-13表基礎地盤の代表施設選定結果(特定重大事故等対処施 設(一の施設))
- 第1.7-14表代表施設選定の妥当性検討結果(特定重大事故等対処施設(一の施設))
- 第1.7-16表(1) 基礎地盤の支持力評価結果(特定重大事故等対処施設 (一の施設)) (1)
- 第1.7-16表(2) 基礎地盤の支持力評価結果(特定重大事故等対処施設 (一の施設)) (2)
- 第1.7-17表(1) 基礎地盤の最大鉛直相対変位及び最大傾斜(特定重大

事故等対処施設(一の施設))(1)

- 第1.7-17表(2) 基礎地盤の最大鉛直相対変位及び最大傾斜(特定重大 事故等対処施設(一の施設)) (2)
- 第3.5-1表 地震動評価に用いる地下構造モデル
- 第3.6-2表 F1断層~北方陸域の断層~塩ノ平地震断層による地震の断層パラメータ(基本震源モデル,アスペリティ位置の不確かさを考慮)
- 第3.6-8表2011年東北地方太平洋沖型地震の断層パラメータ(基本震源モデル, SMGA位置の不確かさを考慮)
- 第3.6-13表 茨城県南部の地震の断層パラメータ(基本震源モデル,アスペリティ位置の不確かさを考慮)
- 第3.6-19表 標準応答スペクトルのコントロールポイント
- 第3.6-20表2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域と東海第二発電所敷地近傍の比較
- 第3.6-21表2000年鳥取県西部地震の震源域と東海第二発電所敷地 近傍の比較
- 第3.6-22表2004年北海道留萌支庁南部地震の検討に用いる地下構造モデル
- 第3.6-23表 標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の振幅包絡 線の経時的変化(正弦波の重ね合わせによる位相を用 いる方法による)
- 第3.6-24表(1) 標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の作成結果 (正弦波の重ね合わせによる位相を用いる方法によ る)
- 第3.6-24 表(2) 標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の作成結果

(実観測記録の位相を用いる方法による)

- 第3.6-26表設計用応答スペクトルに適合する模擬地震波の振幅包絡線の経時的変化
- 第3.6-27表 設計用応答スペクトルに適合する模擬地震波の作成結 果
- 第3.6-28表 基準地震動 S_sの最大加速度
- 第3.7-1表 活断層のリスト(調査モデル)
- 第3.7-3表 海溝型地震で考慮している特定震源モデル(調査モデル)
- 第3.7-4表 海溝型地震で考慮している特定震源モデル(推本参考 モデル)
- 第6.2-2表1960年チリ地震の津波波源(広域の再現解析:計算条件)
- 第6.2-3表1960年チリ地震の津波波源(発電所周辺の再現解析:計算条件)
- 第6.2-21表 海底火山(プチスポット)の波源パラメータ
- 第6.4-2表 砂移動評価(計算条件)
- 第6.4-5表 海水ポンプ室における砂の堆積厚さの評価(計算条(件)
- 第7.3-1表(1) 地理的領域内の第四紀火山における活動可能性
- 第7.3-1表(2) 地理的領域内の第四紀火山における活動可能性
- 第7.4-1表 設計対応不可能な火山事象とその噴出物の敷地への到 達可能性
- 第7.5-1表 降下火砕物の文献調査結果
- 第7.5-2表 降下火砕物シミュレーションの主な解析条件

义

- 第1.7-9図(1) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(1)
- 第1.7-9図(2) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(2)
- 第1.7-9図(3) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(3)
- 第1.7-9図(4) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(4)
- 第1.7-9図(5) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(5)
- 第1.7-10図(1) 地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(耐震 重要施設)(1)
- 第1.7-10図(2) 地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(耐震 重要施設)(2)
- 第1.7-10図(3) 地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(耐震重要施設)(3)
- 第1.7-11図周辺斜面の安定性評価の代表斜面選定結果(耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設)
- 第1.7-15 図 周辺斜面のすべり安全率一覧表
- 第1.7-16 図 地盤物性のばらつきを考慮したすべり安全率
- 第1.7-19図(1) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(常設重大事故等対処施設)(1)
- 第1.7-19図(2) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(常設重大事故等対処施設)(2)

- 第1.7-20図地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(常設 重大事故等対処施設)
- 第1.7-25図(1) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(特定重大事故等対処 施設(一の施設))(1)
- 第1.7-25図(2) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(特定重大事故等対処 施設(一の施設))(2)
- 第1.7-25図(3) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(特定重大事故等対処施設(一の施設))(3)
- 第1.7-25図(4) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(特定重大事故等対処施設(一の施設))(4)
- 第1.7-26図(1) 地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(特定 重大事故等対処施設(一の施設))(1)
- 第1.7-26図(2) 地盤物性のばらつき等を考慮したすべり安全率(特定
 重大事故等対処施設(一の施設)) (2)
- 第1.7-33 図 周辺斜面のすべり安全率一覧表(特定重大事故等対処 施設(一の施設))
- 第1.7-34 図 地盤物性のばらつきを考慮したすべり安全率(特定重 大事故等対処施設(一の施設))
- 第3.6-3 図 断層パラメータの設定フロー(F1断層~北方陸域の 断層~塩ノ平地震断層による地震,基本震源モデル)
- 第3.6-22図 断層パラメータの設定フロー(茨城県南部の地震,基本震源モデル)
- 第3.6-31 図 標準応答スペクトル
- 第3.6-32図(1) 標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の時刻歴波 形(正弦波の重ね合わせによる位相を用いる方法によ

る)

- 第3.6-32図(2) 標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の時刻歴波 形(実観測記録の位相を用いる方法による)
- 第3.6-33図(1) 標準応答スペクトルに対する模擬地震波の応答スペクトル比(正弦波の重ね合わせによる位相を用いる方法による)
- 第3.6-33 図(2) 標準応答スペクトルに対する模擬地震波の応答スペク トル比(実観測記録の位相を用いる方法による)
- 第3.6-34図(1) 解放基盤表面における標準応答スペクトルに基づく地 震動の時刻歴波形(正弦波の重ね合わせによる位相を 用いる方法による)
- 第3.6-34図(2) 解放基盤表面における標準応答スペクトルに基づく地 震動の時刻歴波形(実観測記録の位相を用いる方法に よる)
- 第3.6-35図(1) 解放基盤表面における標準応答スペクトルに基づく地 震動の応答スペクトル(水平方向)
- 第3.6-35 図(2) 解放基盤表面における標準応答スペクトルに基づく地 震動の応答スペクトル(鉛直方向)
- 第3.6-36図(1) 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル(水 平方向)
- 第3.6-36図(2) 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル(鉛 直方向)
- 第3.6-40図(1) 基準地震動S_s-D1と震源を特定せず策定する地震動の比較(水平方向)
- 第3.6-40図(2) 基準地震動S_s-D1と震源を特定せず策定する地震動

の比較(鉛直方向)

第3.6-41 図 設計用応答スペクトルに対する模擬地震波の応答スペクトル比

- 第3.6-42図 基準地震動S_s-D1の時刻歴波形
- 第3.6-43図(1) 基準地震動S_s-11の時刻歴波形
- 第3.6-43図(2) 基準地震動S_s-12の時刻歴波形
- 第3.6-43図(3) 基準地震動S_s-13の時刻歴波形
- 第3.6-43図(4) 基準地震動S_s-14の時刻歴波形
- 第3.6-43図(5) 基準地震動S_s-21の時刻歴波形
- 第3.6-43図(6) 基準地震動S_s-22の時刻歴波形
- 第3.6-44図(1) 基準地震動S_s-31の時刻歴波形
- 第3.6-44図(2) 基準地震動S_s-32の時刻歴波形
- 第3.6-45図(1) 基準地震動S_sの応答スペクトル(NS方向)
- 第3.6-45図(2) 基準地震動Ssの応答スペクトル(EW方向)
- 第3.6-45図(3) 基準地震動S_sの応答スペクトル(UD方向)
- 第3.7-17図(1) 一様ハザードスペクトルと基準地震動S_s-D1, S_s -11~S_s-22の応答スペクトルの比較(水平方 向)
- 第3.7-17図(2) 一様ハザードスペクトルと基準地震動S_s-D1, S_s
 -11~S_s-22の応答スペクトルの比較(鉛直方
 向)
- 第3.7-18図(1) 内陸地殻内地震の領域震源モデルによる一様ハザード
 スペクトルと基準地震動S_s-31及びS_s-32の応
 答スペクトルの比較(水平方向)
- 第3.7-18図(2) 内陸地殻内地震の領域震源モデルによる一様ハザード

スペクトルと基準地震動 S_s-31及び S_s-32の応 答スペクトルの比較(鉛直方向)

- 第6.2-4 図 1960 年チリ地震の津波波源(再現解析:評価結果)
- 第6.2-30 図 ハワイ付近の海底地すべり(評価対象の選定結果)
- 第 6.2-41 図 行政機関による既往評価との比較結果
- 第6.4-4 図 砂移動評価(計算条件)
- 第 7.3-1 図 地理的領域内の第四紀火山
- 第7.4-1図 地理的領域内の火山地質図
- 第7.4-2図(2) 火砕物密度流の到達可能性範囲(二岐山)
- 第7.4-2図(3) 火砕物密度流の到達可能性範囲(男体・女峰火山群)
- 第7.4-2図(4) 火砕物密度流の到達可能性範囲(日光白根火山群)
- 第7.4-2図(5) 火砕物密度流の到達可能性範囲(赤城山)
- 第7.4-2図(6) 火砕物密度流の到達可能性範囲(燧ヶ岳)
- 第7.4-2図(7) 火砕物密度流の到達可能性範囲(安達太良山)
- 第7.4-2図(8) 火砕物密度流の到達可能性範囲(笹森山)
- 第7.4-2図(9) 火砕物密度流の到達可能性範囲(磐梯山)
- 第7.4-2図(10) 火砕物密度流の到達可能性範囲(沼沢)
- 第7.4-2図(11) 火砕物密度流の到達可能性範囲(子持山)
- 第7.4-2図(12) 火砕物密度流の到達可能性範囲(吾妻山)
- 第7.4-2図(13) 火砕物密度流の到達可能性範囲(榛名山)
- 第7.5-6図(1) 赤城山の火山発達史の整理
- 第7.5-9図 降下火砕物の分布事例の整理結果
- 第7.5-12図 敷地周辺の地形及び火山性土石流堆積物の分布状況

別表 1

	変	更	前		変	更	後
3.6.	2.2			(記書	載の削隊	余)	
3.6.	2.3			3. 6. 2	2.2		
3.6.	2.3.1			3.6.2	2.2.1		
3.6.	2.3.2			3.6.2	2.2.2		
3.6.	2.3.3			3.6.2	2.2.3		
3.8	参考文献	Ż		3.8	参考文	、献	
(1)	宇佐美龍	龍夫・石	井寿・今村隆	(1)	宇佐美	美龍夫・ス	石井寿・今村隆
	正・武	村雅之	• 松 浦 律 子		正・	武村雅之	之・松浦律子
	(2013)	:日本	被害地震総覧		(201	3) :日ス	本被害地震総覧
	599 — 201	12, 東京	大学出版会		599 —	2012,東	京大学出版会
(2)	気象庁:	地震年報	B2016年版他	(2)	気象周	宁:地震年	F報2016年版他
(3)	宇津徳	台(1982)) :日本付近	(3)	宇津征	恵治(198	32):日本付近
	<i>Ф</i> М6.0.	以上の地	震および被害		のM6	5.0以上の)地震および被
	地震の表	長:1885	年~1980年,		害地	震の表:	1885年~1980
	東京大学	学地震研	千究所彙報,		年,〕	東京大学	地震研究所彙
	Vol.57				報, V	ol.57	
(4)	気象庁	・消防庁	(2009):震	(4)	気象	テ・消防	宁(2009):震
	度に関う	する検討	会報告書, 平		度に関	関する検討	討会報告書, 平
	成21年3	月			成21年	戶3月	
(5)	村松郁学	栄(1969)) : 震度分布	(5)	村松有	郭栄(196	59):震度分布
	と地震の	Dマグニ	チュードとの		と地意	震のマグ:	ニチュードとの
	関係, 屿	支阜大学	教育学部研究		関係,	岐阜大学	学教育学部研究

6-目-15

	変 更 前		変更後
	報告,自然科学,第4巻,第3		報告,自然科学,第4巻,第3
	号, 168-176		号, 168-176
(6)	勝又譲・徳永規一(1971):	(6)	勝又譲・徳永規一(1971):
	震度Ⅳの範囲と地震の規模お		震度Ⅳの範囲と地震の規模お
	よび震度と加速度の対応,験		よび震度と加速度の対応,験
	震時報, 第36巻, 第3, 4号,		震時報, 第36巻, 第3, 4号,
	1-8		1-8
(7)	松田時彦(1975):活断層か	(7)	松田時彦(1975):活断層か
	ら発生する地震の規模と周期		ら発生する地震の規模と周期
	について,地震第2輯,第28		について,地震第2輯,第28
	巻, No.3, 269-283		巻, No.3, 269-283
(8)	中央防災会議(2013):首都	(8)	中央防災会議(2013):首都
	直下地震モデル検討会「首都		直下地震モデル検討会「首都
	直下のM7クラスの地震及び相		直下のM7クラスの地震及び
	模トラフ沿いのM8クラスの地		相模トラフ沿いのM8クラス
	震等の震源断層モデルと震度		の地震等の震源断層モデルと
	分布・津波高等に関する報告		震度分布・津波高等に関する
	書」, 平成25年12月		報告書」, 平成25年12月
(9)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(9)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部
	(2012a) : 三陸沖から房総沖		(2012a):三陸沖から房総
	にかけての地震活動の長期評		沖にかけての地震活動の長期
	価(第二版)について、平成		評価(第二版)について,平
	24年2月9日		成24年2月9日

6-目-16

	変 更 前		変 更 後
(10)	東京大学地震研究所・防災科	(10)	東京大学地震研究所・防災科
	学技術研究所・京都大学防災		学技術研究所・京都大学防災
	研究所(2012): 文部科学省		研究所(2012): 文部科学省
	委託研究 首都直下地震防		委託研究 首都直下地震防
	災・減災特別プロジェクト総		災・減災特別プロジェクト総
	括成果報告書,平成24年3月		括成果報告書, 平成24年3月
(11)	中央防災会議(2004):首都	(11)	中央防災会議(2004):首都
	直下地震対策専門調査会(第		直下地震対策専門調査会(第
	12回)「地震ワーキンググル		12回)「地震ワーキンググル
	ープ報告書」, 平成16年11月		ープ報告書」, 平成16年11月
	17日		17日
(12)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(12)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部
	(2009a) : 全国地震動予測		(2009a) : 全国地震動予測
	地図, 平成21年7月21日		地図, 平成21年7月21日
(13)	地質調査総合センター編	(13)	地質調査総合センター編
	(2013) :日本重力データベ		(2013) :日本重力データベ
	ース DVD版,数値地質図		ース DVD版,数値地質図
	P-2, 産業技術総合研究所		P-2, 產業技術総合研究所
	地質調査総合センター		地質調査総合センター
(14)	信岡大・川里健・生玉真也	(記載	(の削除)
	(2012) :人工振源を用いた		
	軟岩サイトにおけるQ値測定,		
	物理探查学会第127回学術講演		

6-目-17

変 更 前	変 更 後	
会論文集, 102-105		
(15) 佐藤智美・川瀬博・佐藤俊明	(記載の削除)	
(1994) :表層地盤の影響を		
取り除いた工学的基礎波の統		
計的スペクトル特性-仙台地		
域のボアホールで観測された		
多数の中小地震記録を用いた		
解析-,日本建築学会構造系		
論文集, 第59巻, 第462号,		
79-89		
(記載の追加)	(14) 武村雅之,池浦友則,高橋	克
	也,石田寛,大島豊(1993)	:
	堆積地盤における地震波減	衰
	特性と地震動評価,日本建	築
	学会構造系論文報告集,	第
	446号, 1-11	
(記載の追加)	(15) 木下繁夫,大池美保(2002)	:
	関東地域の堆積層-基盤系	に
	おけるS波の減衰特性 -0	. 5
	~16Hz-, 地震第2輯, 第	55
	巻, 19-31頁	
(記載の追加)	(16) 佐藤浩章・金谷守・大鳥靖	樹
	(2006):減衰定数の下限	値

	変	更	前		変	更	後
					を考慮	、したスペ	クトル比の逆
					解析に	よる同定	手法の提案 :
					岩盤に	おける鉛	直アレイ記録
					への谚	i用と減衰	特性の評価,
					日本建	築学会構	造系論文集,
					第604号	룩, pp. 55	6-62
(記載	战の追加)			(17)	R. Ful	kushima, 1	H. Nakahara,
					and T.	Nishimur	ra(2016) :
					Esti	mating	S-Wave
					Attenu	uation in	Sediments by
					Deconv	olution A	nalysis of
					KiK-	-net B	Borehole
					Seism	ograms, 1	Bulletin of
					the S	eismologi	cal Society
					of Am	erica, Vo	1. 106, No.
					2. pp.	552-559,	https://doi.
					org/10). 1785/012	0150059
(16)	Shizuo	Noda ,	Kazuhiko	(18)	Shizuc	o Noda	, Kazuhiko
	Yashiro,	Katsuya	Takahashi		Yashir	o, Katsuya	a Takahashi
	, Masayul	ki Takemu	ra, Susumu		, Masa	uyuki Take	mura, Susumu
	Ohno ,	Masanobu	Tohdo ,		Ohno ,	Masanob	ou Tohdo ,
	Takahide	Watanabe	(2002) :		Takahi	de Watana	be (2002) :
	RESPONSE	SPECTRA	FOR DESIGN		RESPON	ISE SPECTR	A FOR DESIGN

	変 更 前		変 更 後
	PURPOSE OF STIFF STRUCTURES		PURPOSE OF STIFF STRUCTURES
	ON ROCK SITES, OECD. NEA		ON ROCK SITES, OECD. NEA
	Workshop on the Relations		Workshop on the Relations
	between Seismological Data		between Seismological Data
	and Seismic Engineering		and Seismic Engineering
	Analysis, Oct. 16-		Analysis, Oct. 16-
	18,Istanbul.		18,Istanbul.
(17)	原子力安全基盤機構(2004):	(19)	原子力安全基盤機構(2004):
	地震記録データベースSANDEL		地震記録データベースSANDEL
	のデータ整備と地震発生上下		のデータ整備と地震発生上下
	限層深さの評価に関する報告		限層深さの評価に関する報告
	書(平成15年度), JNES/		書(平成15年度), JNES/
	SAE04-017		SAE04-017
(18)	廣瀬一聖・伊藤潔(2006):	(20)	廣瀬一聖・伊藤潔(2006):
	広角反射法及びおよび屈折法		広角反射法および屈折法解析
	解析による近畿地方の地殻構		による近畿地方の地殻構造の
	造の推定,京都大学防災研究		推定, 京都大学防災研究所年
	所年報, 第49号B, 275-288		報, 第49号B, 275-288
(19)	三浦誠一・小平秀一・仲西理	(21)	三浦誠一・小平秀一・仲西理
	子・鶴哲郎・高橋成実・金田		子・鶴哲郎・高橋成実・金田
	義行(2000):エアガン-海		義行(2000):エアガン-海
	底地震計データによる日本海		底地震計データによる日本海
	溝・福島沖前弧域の地震波速		溝・福島沖前弧域の地震波速

変更前	変 更 後
度構造, JAMSTEC深海研究,	度構造, JAMSTEC深海研究,
第16号, 87-100	第16号, 87-100
(20)青柳恭平・上田圭一(2012) :	(22) 青柳恭平・上田圭一(2012) :
2011年東北地方太平洋沖地震	2011年東北地方太平洋沖地震
による阿武隈南部の正断層型	による阿武隈南部の正断層型
誘発地震の特徴-臨時余震観	誘発地震の特徴-臨時余震観
測に基づく震源分布と速度構	測に基づく震源分布と速度構
造一, 電力中央研究所報告	造-, 電力中央研究所報告
N11048	N11048
(21) 芝良昭・野口科子(2012):	(23) 芝良昭・野口科子(2012):
広帯域地震動を規定する震源	広帯域地震動を規定する震源
パラメータの統計的特性-震	パラメータの統計的特性-震
源インバージョン解析に基づ	源インバージョン解析に基づ
く検討-,電力中央研究所報	く検討-,電力中央研究所報
告 N11054	告 N11054
(22) 引間和人(2012): 2011年4月	(24) 引間和人(2012):2011年4
11 日 福 島 県 浜 通 り の 地 震	月11日福島県浜通りの地震
(Mj7.0)の震源過程-強震波	(Mj7.0) の震源過程-強震
形と再決定震源による2枚の断	波形と再決定震源による2枚
層面の推定-,地震,第2輯,	の断層面の推定-,地震,第
第64巻, No.4, 243-256	2輯, 第64巻, No.4, 243-256
(23) Miho Tanaka, Kimiyuki	(25) Miho Tanaka, Kimiyuki
Asano, Tomotaka Iwata,	Asano, Tomotaka Iwata,

	変 更 前		変 更 後
	Hisahiko Kubo (2014) :		Hisahiko Kubo (2014) :
	Source rupture process of		Source rupture process of
	the 2011 Fukushima-ken		the 2011 Fukushima-ken
	Hamadori earthquake: how		Hamadori earthquake: how
	did the two subparallel		did the two subparallel
	faults rupture?, Earth,		faults rupture?, Earth,
	Planets and Space 2014,		Planets and Space 2014,
	66:101.		66:101.
(24)	Aitaro Kato, Toshihiro (26)	Aitaro Kato, Toshihiro
	Igarashi, Kazushige Obara,		Igarashi, Kazushige Obara,
	Shinichi Sakai, Tetsuya		Shinichi Sakai, Tetsuya
	Takeda, Atsushi Saiga,		Takeda, Atsushi Saiga,
	Takashi Iidaka, Takaya		Takashi Iidaka, Takaya
	Iwasaki, Naoshi Hirata,		Iwasaki, Naoshi Hirata,
	Kazuhiko Goto, Hiroki,		Kazuhiko Goto, Hiroki
	Miyamachi, Takeshi Matsushima,		Miyamachi, Takeshi Matsushima,
	Atsuki Kubo, Hiroshi Katao,		Atsuki Kubo, Hiroshi Katao,
	Yoshiko Yamanaka, Toshiko		Yoshiko Yamanaka, Toshiko
	Terakawa, Haruhisa Nakamichi,		Terakawa, Haruhisa Nakamichi,
	Takashi Okuda, Shinichiro		Takashi Okuda, Shinichiro
	Horikawa, Noriko Tsumura,		Horikawa, Noriko Tsumura,
	Norihito Umino, Tomomi		Norihito Umino, Tomomi
	Okada, Masahiro Kosuga,		Okada, Masahiro Kosuga,

	変 更 前		変 更 後
	Hiroaki Takahashi, Takuji		Hiroaki Takahashi, Takuji
	Yamada (2013) : Imaging		Yamada (2013) : Imaging
	the source regions of		the source regions of
	normal faulting sequences		normal faulting sequences
	induced by the 2011 M9.0		induced by the 2011 M9.0
	Tohoku-Oki earthquake ,		Tohoku-Oki earthquake ,
	GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS,		GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS,
	Vol.40, 1-6.		Vol.40, 1-6.
(25)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(27)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部
	(2017):震源断層を特定し		(2017):震源断層を特定し
	た地震の強震動予測手法		た地震の強震動予測手法
	(「レシピ」)		(「レシピ」)
(26)	入 倉 孝 次 郎 ・ 三 宅 弘 恵	(28)	入倉孝次郎・三宅弘恵
	(2001):シナリオ地震の強		(2001):シナリオ地震の強
	震動予測,地学雑誌,110		震動予測,地学雑誌,110
	(6) , 849-875		(6) , 849-875
(27)	Paul Somerville, Kojiro	(29)	Paul Somerville, Kojiro
	Irikura, Robert Graves,		Irikura, Robert Graves,
	Sumio Sawada, David Wald,		Sumio Sawada, David Wald,
	Norman Abrahamson, Yoshinori		Norman Abrahamson, Yoshinori
	Iwasaki, Takao Kagawa,		Iwasaki, Takao Kagawa,
	Nancy Smith, and Akira		Nancy Smith, and Akira
	Kowada (1999) :		Kowada (1999) :

	変 更 前		変 更 後
	Characterizing crustal		Characterizing crustal
	earthquake slip models for		earthquake slip models for
	the prediction of strong		the prediction of strong
	ground motion, Seismological		ground motion, Seismological
	Research Letters, 70, 59-		Research Letters, 70, 59-
	80.		80.
(28)	Yoshihiro Fujii and	(30)	Yoshihiro Fujii and
	Mitsuhiro Matsu'ura (2000)		Mitsuhiro Matsu'ura (2000)
	: Regional Difference in		: Regional Difference in
	Scaling Laws for Large		Scaling Laws for Large
	Earthquakes and its		Earthquakes and its
	Tectonic Implication, Pure		Tectonic Implication, Pure
	and Applied Geophysics,		and Applied Geophysics,
	157, 2283-2302.		157, 2283-2302.
(29)	Robert J. Geller (1976) :	(31)	Robert J. Geller (1976) :
	Scaling relations for		Scaling relations for
	earthquake source parameters		earthquake source parameters
	and magnitudes, Bulletin of		and magnitudes, Bulletin of
	the Seismological Society		the Seismological Society
	of America, 66, 1501-1523.		of America, 66, 1501-1523.
(30)	Isabelle Manighetti, Charles	(32)	Isabelle Manighetti, Charles
	Sammis, Geoffrey Charles		Sammis, Geoffrey Charles
	Plume King, Michel		Plume King, Michel

	変 更 前		変 更 後		
	Campillo(2005): Evidence		Campillo(2005): Evidence		
	for self-similar, triangular		for self-similar, triangular		
	slip distributions on		slip distributions on		
	earthquakes: Implications		earthquakes: Implications		
	for earthquake and fault		for earthquake and fault		
	mechanics, JOURNAL OF		mechanics, JOURNAL OF		
	GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL.		GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL.		
	110, B05302.		110, B05302.		
(31)	佐藤智美・堤英明(2012):	(33)	佐藤智美・堤英明(2012):		
	2011 年福島県浜通り付近の正		2011 年福島県浜通り付近の		
	断層の地震の短周期レベルと		正断層の地震の短周期レベル		
	伝播経路·地盤增幅特性, 日		と伝播経路・地盤増幅特性,		
	本地震工学会論文集 第12巻,		日本地震工学会論文集, 第		
	第7号		12巻, 第7号		
(32)	壇一男 · 渡辺基史 · 佐藤俊	(34)	壇一男 · 渡辺基史 · 佐藤俊		
	明・石井透(2001):断層の		明・石井透(2001):断層の		
	非一様すべり破壊モデルから		非一様すべり破壊モデルから		
	算定される短周期レベルと半		算定される短周期レベルと半		
	経験的波形合成法による強震		経験的波形合成法による強震		
	動予測のための震源断層のモ		動予測のための震源断層のモ		
	デル化,日本建築学会構造系		デル化,日本建築学会構造系		
	論文集, 第66巻, 第545号,		論文集, 第66巻, 第545号,		
	51-62		51-62		

	変 更 前		変 更 後
(33)	諸井孝文・広谷浄・石川利	(35)	諸井孝文・広谷浄・石川和
	也・水谷浩之・引間和人・川里	L	也・水谷浩之・引間和人・川
	健 · 生 玉 真 也 · 釜 田 正 豢	L Z	里健・生玉真也・釜田正毅
	(2013) :標準的な強震動し		(2013) :標準的な強震動レ
	シピに基づく東北地方太平洋		シピに基づく東北地方太平洋
	沖巨大地震の強震動の再現,		沖巨大地震の強震動の再現,
	日本地震工学会第10回年次ナ	C .	日本地震工学会第10回年次大
	会梗概集, 381-382		会梗概集, 381-382
(34)	長谷川昭・中島淳一・内田直	(36)	長谷川昭・中島淳一・内田直
	希・海野徳仁(2013):東京		希・海野徳仁(2013):東京
	直下に沈み込む2枚のプレー		直下に沈み込む2枚のプレー
	トと首都圏下の特異な地震活		トと首都圏下の特異な地震活
	動, 地学雑誌, Vol.122,		動, 地学雑誌, Vol.122,
	No.3, 398-417		No.3, 398-417
(35)	Naoki Uchida, Toru Matsuzawa,	(37)	Naoki Uchida, Toru Matsuzawa,
	Junichi Nakajima, and Akira		Junichi Nakajima, and Akira
	Hasegawa(2010) : Subduction		Hasegawa (2010) : Subduction
	of a wedge – shaped Philippine		of a wedge – shaped Philippine
	Sea plate beneath Kanto,		Sea plate beneath Kanto,
	central Japan, estimated		central Japan, estimated
	from converted waves and		from converted waves and
	small repeating earthquakes,		small repeating earthquakes,
	JOURNAL OF GEOPHYSICAL		JOURNAL OF GEOPHYSICAL

	変 更 前		変 更 後
	RESEARCH, Vol.115, B07309.		RESEARCH, Vol.115, B07309.
(36)	壇一男・畑奈緒未・武藤尊	(38)	壇一男・畑奈緒未・武藤尊
	彦 · 宮 腰 淳 一 · 神 田 順		彦 · 宮 腰 淳 一 · 神 田 順
	(2005):シナリオ地震の生		(2005) :シナリオ地震の生
	起確率を考慮した基準地震動		起確率を考慮した基準地震動
	策定に関する研究(その3)宮		策定に関する研究(その3)宮
	城県沖で発生するプレート境		城県沖で発生するプレート境
	界大地震の断層破壊シナリオ		界大地震の断層破壊シナリオ
	とそれに基づく強震動の計		とそれに基づく強震動の計
	算,日本建築学会大会(近畿)		算,日本建築学会大会(近畿)
	学術講演梗概集, B-1, 構造		学術講演梗概集, B-1, 構造
	I, 97-98		I, 97-98
(37)	Thomas C. Hanks, Hiroo	(39)	Thomas C. Hanks, Hiroo
	Kanamori (1979). A moment		Kanamori (1979) : A moment
	magnitude scale, JOURNAL OF		magnitude scale, JOURNAL OF
	GEOPHYSICAL RESEARCH, Vol.		GEOPHYSICAL RESEARCH, Vol.
	84, B5, 2348-2350.		84, B5, 2348-2350.
(38)	佐藤良輔編(1989):日本の	(40)	佐藤良輔編(1989):日本の
	地震断層パラメータ ハンド		地震断層パラメータ ハンド
	ブック, 鹿島出版会		ブック, 鹿島出版会
(39)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(41)	地震調查研究推進本部
	(2002) : 宮城県沖地震を想		(2002) : 宮城県沖地震を想
	定した強震動評価手法につい		定した強震動評価手法につい

	変 更 前		変 更 後			
	て(中間報告)(説明文の訂		て(中間報告)(説明文の訂			
	正)	(42)	正)			
(40)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部		地震調查研究推進本部			
	(2005):宮城県沖地震を想		(2005) : 宮城県沖地震を想			
	定した強震動評価(一部修正		定した強震動評価(一部修正			
	版)について(平成17年12月		版)について(平成17年12月			
	14日公表)		14日公表)			
(41)	入倉孝次郎(2012):海溝型	(43)	入倉孝次郎(2012):海溝型			
	巨大地震の強震動予測のため		巨大地震の強震動予測のため			
	の震源モデルの構築,第40回		の震源モデルの構築,第40回			
	地盤震動シンポジウム		地盤震動シンポジウム			
	(2012)		(2012)			
(42)	佐藤智美(2010):逆断層と	(44)	佐藤智美(2010):逆断層と			
	横ずれ断層の違いを考慮した		横ずれ断層の違いを考慮した			
	日本の地殻内地震の短周期レ		日本の地殻内地震の短周期レ			
	ベルのスケーリング則,日本		ベルのスケーリング則,日本			
	建築学会構造系論文集, 第75		建築学会構造系論文集, 第75			
	巻, 第651号, 923-932		巻, 第651号, 923-932			
(43)	片岡正次郎・佐藤智美・松本	(45)	片岡正次郎・佐藤智美・松本			
	俊輔・日下部毅明(2006):		俊輔・日下部毅明(2006):			
	短周期レベルをパラメータと		短周期レベルをパラメータと			
	した地震動強さの距離減衰		した地震動強さの距離減衰			
	式, 土木工学会論文集A,		式, 土木工学会論文集A,			

	変 更 前		変 更 後
	Vol.62, No.4, 740-757		Vol.62, No.4, 740-757
(44)	岩田知孝・浅野公之(2010):	(46)	岩田知孝・浅野公之(2010):
	強震動予測のためのスラブ内		強震動予測のためのスラブ内
	地震の特性化震源モデルの構		地震の特性化震源モデルの構
	築,北海道大学地球物理学研		築,北海道大学地球物理学研
	究報告, 73, 129-135		究報告, 73, 129-135
(45)	佐藤智美(2003):中小地震	(47)	佐藤智美(2003):中小地震
	の応力降下量の断層タイプ・		の応力降下量の断層タイプ・
	震源深さ依存性及び地域性に		震源深さ依存性及び地域性に
	関する研究,土木学会地震工		関する研究,土木学会地震工
	学論文集, 27, 75		学論文集, 27, 75
(46)	笹谷努・森川信之・前田宜浩	(48)	笹谷努・森川信之・前田宜浩
	(2006) :スラブ内地震の震		(2006):スラブ内地震の震
	源特性, 北海道大学地球物理		源特性,北海道大学地球物理
	学研究報告, Geophysical		学研究報告, Geophysical
	Bulletin of Hokkaido		Bulletin of Hokkaido
	University , Sapporo ,		University , Sapporo ,
	Japan, 69, 123-134		Japan, 69, 123-134
(47)	加藤研一・宮腰勝義・武村雅	(記載	載の削除)
	之・井上大榮・上田圭一・壇		
	一男(2004):震源を事前に		
	特定できない内陸地殻内地震		
	による地震動レベルー地質学		

	変 更 前		変	更	後
	的調査による地震の分類と強	È			
	震観測記録に基づく上限レ~	÷			
	ルの検討-,日本地震工学会				
	論文集,第4巻,第4号,46	-			
	86				
(52)	佐藤浩章・芝良昭・東貞成	• (49)	佐藤浩	章・芝良	昭・東貞成・
	功刀卓・前田宜浩・藤原広	行	功刀卓	・前田宜	浩・藤原広行
	(2013) :物理探査・室内	試	(2013)	:物理	探査・室内試
	験に基づく2004年留萌支庁	有	験に基	づく 2004	年留萌支庁南
	部の地震によるK-NET港町観	測	部の地	震による	K-NET港町観
	点(HKD020)の基盤地震動	と	測点(H	HKD020)	の基盤地震動
	サイト特性評価,電力中央	讶	とサイ	ト特性評	価,電力中央
	究所報告N13007		研究所報	報告N1300)7
(48)	田力正好・池田安隆・野原制	t (50)	田力正刻	好・池田	安隆・野原壯
	(2009):河成段丘の高度分	5	(2009)	:河成	段丘の高度分
	布から推定された、岩手・宮		布から	推定され	た,岩手・宮
	城内陸地震の震源断層,地震	- Minity	城内陸	地震の震	源断層, 地震
	第2輯, 第62巻, No.1, 1-11		第2輯,	第62巻,	No.1, 1-11
(49)	防災科学技術研究所(2013)	(51)	防災科学	学技術研究	究所(2013)
	:ひずみ集中帯の重点的調査	Ĩ	: ひずる	み集中帯	の重点的調査
	観測・研究 総括成果報告	1	観測・	研究総	送括成果報告
	書, 平成25年5月		書,平周	成25年5月	
(50)	岡田篤正(2002):山陰地力	7 (52)	岡田篤	正(2002):山陰地方
	変 更 前		変 更 後		
------	----------------------	------	----------------------		
	の活断層の諸特徴、活断層研		の活断層の諸特徴,活断層研		
	究, 22, (松田時彦先生古稀		究, 22, (松田時彦先生古稀		
	記念号), 17-32		記念号), 17-32		
(51)	西村卓也(2014):山陰地方	(53)	西村卓也(2014):山陰地方		
	のGNSSデータに認められるひ		のGNSSデータに認められるひ		
	ずみ集中帯,日本地球惑星科		ずみ集中帯,日本地球惑星科		
	学連合2014年大会, SSS31-06		学連合2014年大会, SSS31-06		
(記載	跋の追加)	(54)	佐藤浩章・東貞成・芝良昭・		
			藤原広行・功刀卓(2019):等		
			価線形解析による非線形サイ		
			ト特性評価のための有効ひず		
			み係数の最適化、日本建築学		
			会構造系論文集,第84巻,第		
			760号, 781-791		
(53)	日本原子力学会(2015):日	(55)	日本原子力学会(2015):日		
	本原子力学会標準, 原子力発		本原子力学会標準, 原子力発		
	電所に対する地震を起因とし		電所に対する地震を起因とし		
	た確率論的リスク評価に関す		た確率論的リスク評価に関す		
	る実施基準:2015		る実施基準:2015		
(54)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(56)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部		
	(2012b) : 今後の地震動ハ		(2012b):今後の地震動ハ		
	ザード評価に関する検討~		ザード評価に関する検討~		
	2011年・2012年における検討		2011年・2012年における検討		

	変	更	前		変	更	後
	結果~				結果~		
(55)	活断層	研究会編	ā (1991) :	(57)	活断層	研究会練	篇(1991) :
	[新編]日本の注	舌断層,東京		[新編]]日本の注	舌断層,東京
	大学出	版会			大学出牌	版会	
(56)	武村雅	之(1998)	:日本列島	(58)	武村雅	之(1998)	:日本列島
	におけ	る地殻内均	也震のスケー		における	る地殻内切	也震のスケー
	リング	則一地震的	新層の影響お		リング	則一地震的	断層の影響お
	よび地	震被害との	の関連一,地		よび地類	震被害との	の関連一,地
	震第2	輯, 第5]	巻, No.2,		震第2	嶵, 第51	巻, No.2,
	211-228	3			211-228	;	
(57)	地 震	調査研究	窄推進本部	(59)	地震	調査研究	窄推進本部
	(2009)	b) : 三陸	創から房総		(2009b	。):三陸	室沖から房総
	沖にか	けての地震	震活動の長期		沖にかり	ナての地震	震活動の長期
	評価の	一部改訂に	こついて		評価の-	一部改訂に	こついて
(58)	垣見俊	き弘・松田	時彦・相田	(60)	垣見俊	弘・松田	日時彦・相田
	勇・衣	笠善博(20	03):日本列		勇・衣谷	笠善博(20	003):日本列
	島と周	辺海域の±	也震地体構造		島と周i	辺海域の知	也震地体構造
	区分,	地震第2載	骨,第55巻,		区分,:	地震第2載	戢, 第55巻,
	No.4, 3	389-406			No.4, 3	89-406	
6.5	参考文南	7		6.5	参考文献		
(1)	土木学会	会原子力士	:木委員会津	(1)	土木学会	≹原子力=	上木委員会津
	波評価	小委員会	(2016) : 原		波評価小	卜委員会	(2016):原
	子力発	電所の津	波評価技術		子力発育	電所の津	波評価技術

	変 更 前		変 更 後
	2016		2016
(2)	渡辺偉夫(1985):日本被害	(2)	渡辺偉夫(1985):日本被害
	津波総覧,東京大学出版会		津波総覧,東京大学出版会
(3)	渡辺偉夫(1998):日本被害	(3)	渡辺偉夫(1998):日本被害
	津波総覧 [第2版],東京大学		津波総覧 [第2版],東京大学
	出版会		出版会
(4)	宇佐美龍夫, 石井寿, 今村隆	(4)	宇佐美龍夫, 石井寿, 今村隆
	正,武村雅之,松浦律子(201		正,武村雅之,松浦律子(201
	3):日本被害地震総覧 599-		3) :日本被害地震総覧 599-
	2012, 東京大学出版会		2012, 東京大学出版会
(5)	宇津徳治・嶋悦三・吉井敏尅・	(5)	宇津徳治・嶋悦三・吉井敏尅・
	山科健一郎編(2001):地震		山科健一郎編(2001):地震
	の事典[第2版],朝倉書店,P		の事典[第2版],朝倉書店,P
	569-642		569-642
(6)	羽鳥徳太郎(1975): 房総沖	(6)	羽鳥徳太郎(1975): 房総沖
	における津波の波源-延宝(1		における津波の波源-延宝(1
	677年)・元禄(1703年)・1		677年)・元禄(1703年)・1
	953 年房総沖津波の規模と波		953 年房総沖津波の規模と波
	源域の推定-, 地震研究所彙		源域の推定-,地震研究所彙
	報, vol.50, P83-91		報, vol.50, P83-91
(7)	羽鳥徳太郎(1987): 寛政 5	(7)	羽鳥徳太郎(1987):寛政 5
	年(1793年)宮城沖地震にお		年(1793年)宮城沖地震にお
	ける震度・津波分布、地震研究		ける震度・津波分布、地震研究

	変 更 前		変 更 後
	所彙報, vol.62, P297-309		所彙報, vol.62, P297-309
(8)	竹内仁・藤良太郎・三村信	(8)	竹内仁・藤良太郎・三村信
	男・今村文彦・佐竹健治・都		男・今村文彦・佐竹健治・都
	司嘉宣・宝地兼次・松浦健郎		司嘉宣・宝地兼次・松浦健郎
	(2007):延宝房総沖地震津		(2007) : 延宝房総沖地震津
	波の千葉県沿岸~福島県沿岸		波の千葉県沿岸~福島県沿岸
	での痕跡高調査,歴史地震,		での痕跡高調査,歴史地震,
	第 22 号, P53-59		第 22 号, P53-59
(9)	東北地方太平洋沖地震津波合	(9)	東北地方太平洋沖地震津波合
	同調査グループ(2012):		同調査グループ(2012):
	http://www.coastal.jp/ttjt/		http://www.coastal.jp/ttjt/
(10)	国立天文台編(2014):理科	(10)	国立天文台編(2014):理科
	年表 平成 26 年, 丸善出版		年表 平成 26 年, 丸善出版
(11)	Kei Ioki and Yuichiro	(11)	Kei Ioki and Yuichiro
	Tanioka (2016) : Re-		Tanioka (2016) : Re-
	estimated fault model of		estimated fault model of
	the 17th century great		the 17th century great
	earthquake off Hokkaido		earthquake off Hokkaido
	using tsunami deposit		using tsunami deposit
	data., Earth and Planetary		data., Earth and Planetary
	Science Letters 433 (2016)		Science Letters 433 (2016)
	133-138.		133-138.
(12)	澤井祐紀(2012): 堆積物の	(12)	澤井祐紀(2012):堆積物の

	変 更 前		変 更 後
	記録から明らかになった日本		記録から明らかになった日本
	海溝の巨大津波-茨城県にお		海溝の巨大津波-茨城県にお
	ける痕跡-, AFERC		ける痕跡-, AFERC
	NEWS, No. 39/2012 年 11 月号		NEWS, No.39/2012 年 11 月号
(13)	Sawai, Y., Y. Namegaya, Y.	(13)	Sawai, Y., Y. Namegaya, Y.
	Okamura, K. Satake, and M.		Okamura, K. Satake, and M.
	Shishikura (2012):		Shishikura (2012):
	Challenges of anticipating		Challenges of anticipating
	the 2011 Tohoku earthquake		the 2011 Tohoku earthquake
	and tsunami using coastal		and tsunami using coastal
	geology, Geophysical		geology, Geophysical
	Research Letters, Vol.39,		Research Letters, Vol.39,
	L21309.		L21309.
(14)	H. Yanagisawa, K. Goto, D.	(14)	H. Yanagisawa, K. Goto, D.
	Sugawara, K. Kanamaru, N.		Sugawara, K. Kanamaru, N.
	Iwamoto, and Y. Takamori		Iwamoto, and Y. Takamori
	(2016): Tsunami earthquake		(2016): Tsunami earthquake
	can occur elsewhere along		can occur elsewhere along
	the Japan Trench-Historical		the Japan Trench-Historical
	and geological evidence for		and geological evidence for
	the 1677 earthquake and		the 1677 earthquake and
	tsunami, Journal of		tsunami, Journal of
	Geophysical Research: Solid		Geophysical Research: Solid

	変 更 前		変 更 後
	Earth, RESEARCH ARTICLE,		Earth, RESEARCH ARTICLE,
	10.1002/2015JB012617		10.1002/2015JB012617
(15)	Pilarczyk, J., Y. Sawai, B.	(15)	Pilarczyk, J., Y. Sawai, B.
	Horton, Y. Namegaya, T.		Horton, Y. Namegaya, T.
	Shinozaki, K. Tanigawa, D.		Shinozaki, K. Tanigawa, D.
	Matsumoto, T. Dura, O.		Matsumoto, T. Dura, O.
	Fujiwara, and M. Shishikura		Fujiwara, and M. Shishikura
	(2016) : Paleoseismic		(2016) : Paleoseismic
	evidence of earthquakes and		evidence of earthquakes and
	tsunamis along the southern		tsunamis along the southern
	part of the Japan Trench,		part of the Japan Trench,
	Geophysical Research		Geophysical Research
	Abstracts, Vol. 18,		Abstracts, Vol. 18,
	EGU2016-749, EGU General		EGU2016-749, EGU General
	Assembly 2016.		Assembly 2016.
(記載	載の追加)	(16)	Jessica E. Pilarczyk, Yuki
			Sawai, Yuichi Namegaya,
			Toru Tamura, Koichiro
			Tanigawa, Dan Matsumoto,
			Tetsuya Shinozaki, Osamu
			Fujiwara, Masanobu
			Shishikura, Yumi Shimada,
			Tina Dura, Benjamin P.

	変	更	前		変 更 後
					Horton, Andrew C. Parnell,
					Christopher H. Vane (2021) :
					A further source of Tokyo
					earthquakes and Pacific
					Ocean tsunamis., Nat.
					Geosci. 14, 796-800 (2021) ,
					https://doi.org/10.1038/s4
					1561-021-00812-2
(記載	战の追加)			(17)	産業技術総合研究所(2021):
					千葉県の太平洋岸で歴史記録
					にない津波の痕跡を発見,
					https://www.aist.go.jp/ais
					t_j/press_release/pr2021/p
					r20210903/pr20210903.html
(16)	羽鳥徳オ	大郎	(1976) : 1975	(18)	羽鳥徳太郎 (1976): 1975
	年ハワイ	亻島	(Kalapana) 津		年ハワイ島 (Kalapana) 津
	波と日本	本沿岸	での挙動, 地震		波と日本沿岸での挙動, 地震
	第2輯,	第 29	巻, pp.355-		第2輯, 第29巻, pp.355-
	363. Ne	ttles_	_2004_BSSA		363. Nettles_2004_BSSA
(17)	産業技術	所総合 研	「究所(2016):	(19)	産業技術総合研究所(2016):
	津波堆積	責物デ	ータベース		津波堆積物データベース
	2016 年	8月1	5日版. 産業技		2016年8月15日版. 産業技
	術総合研	开究所	研究情報公開デ		術総合研究所研究情報公開デ

	変 更 前		変 更 後
	ータベース , 産業技術総合		ータベース , 産業技術総合
	研究所.		研究所.
(18)	岩手県(2004):岩手県地	(20)	岩手県(2004):岩手県地
	震・津波シミュレーション 及		震・津波シミュレーション 及
	び被害想定調査に関する報告		び被害想定調査に関する報告
	書(概要版),平成16年11月		書(概要版),平成16年11月
(19)	宮城県防災会議地震対策等専	(21)	宮城県防災会議地震対策等専
	門部会(2004):宮城県地震		門部会(2004):宮城県地震
	被害想定調査に関する報告		被害想定調査に関する報告
	書, 平成 16 年 3 月		書, 平成 16 年 3 月
(20)	福島県(2013):福島県地	(22)	福島県(2013):福島県地
	震・津波被害想定調査の概要,		震・津波被害想定調査の概要,
	https://www.pref.fukushima.		https://www.pref.fukushima.
	lg.jp/sec/16025b/jishin-		lg.jp/sec/16025b/jishin-
	tsunami.html, 2013 年 12 月 1		tsunami.html, 2013年12月1
	日		日
(21)	茨城県(2012):津波浸水想	(23)	茨城県(2012):津波浸水想
	定について(解説),		定について(解説),
	http://www.pref.ibaraki.jp		http://www.pref.ibaraki.jp
	/bukyoku/doboku/01class/cl		/bukyoku/doboku/01class/cl
	ass06/kaigan/tsunamisinnsu		ass06/kaigan/tsunamisinnsu
	i/l2shinsui.html,平成 24 年		i/l2shinsui.html,平成 24 年
	8月24日		8月24日

	変	更	前			変	更	後	
(22)	千葉県	(2012)	: H23	年度東	(24)	千葉県	(2012)	: H23	年度東
	日本大	震災千葉	《県津波	調査業		日本大知	震災千葉	《県津波	調査業
	務委託	報告書	(概要)	版),平		務委託	報告書	(概要)	扳),平
	成 24 年	ミ3月				成 24 年	3月		
(記載	載の追加))			(25)	内閣府	(2020)	:日本	海溝・
						千島海洋	冓沿いの	巨大地	震モデ
						ル検討	会,概要	報告 20	20年4
						月,			
						https:/	//www.bc	ousai.g	o.jp/j
						ishin/r	nihonkai	ko_chi	shima/
						model/i	ndex.ht	ml	
(記載	載の追加))			(26)	内閣府	(2022)	:日本	海溝・
						千島海洋	冓沿いの	巨大地	震モデ
						ル検討	会,最終	·報告 20	22年3
						月,			
						https:/	//www.bc	ousai.g	o.jp/j
						ishin/r	nihonkai	ko_chi	shima/
						model/i	ndex.ht	ml	
(23)	Suwa,Y.	, S.Miu	ra,A.		(27)	Suwa,Y.	, S.Miu	ra, A.	
	Hasegav	wa, T. S	bato, a	nd K.		Hasegaw	va, T. S	Sato, a	nd K.
	Tachiba	ana (20	06):			Tachiba	ina (20	006):	
	Interp	late co	oupling			Interpl	ate co	oupling	
	beneath	n NE Jap	an inf	erred		beneath	n NE Jap	an inf	erred

	変 更 前		変 更 後
	from three-dimensional		from three-dimensional
	displacement field, J.		displacement field, J.
	Geophys. Res., 111, B04402,		Geophys. Res., 111, B04402,
	doi:10.1029/2004JB003203.		doi:10.1029/2004JB003203.
(24)	Loveless, J. P. and B. J.	(28)	Loveless, J. P. and B. J.
	Meade (2010) : Geodetic		Meade (2010) : Geodetic
	imaging of plate motions,		imaging of plate motions,
	slip rates, and		slip rates, and
	partitioning of deformation		partitioning of deformation
	in Japan, J. Geophys.		in Japan, J. Geophys.
	Res., 115, B02410, doi:		Res., 115, B02410, doi:
	10.1029/2008JB006248.		10.1029/2008JB006248.
(25)	Loveless, J. P. and B. J.	(29)	Loveless, J. P. and B. J.
	Meade (2011) : Spatial		Meade (2011) : Spatial
	correlation of interseismic		correlation of interseismic
	coupling and coseismic		coupling and coseismic
	rupture extent of the 2011		rupture extent of the 2011
	MW = 9.0 Tohoku-oki		MW = 9.0 Tohoku-oki
	earthquake. GEOPHYSICAL		earthquake. GEOPHYSICAL
	RESEARCH LETTERS, VOL. 38,		RESEARCH LETTERS, VOL. 38,
	L17306, doi:10.1029/2011		L17306, doi:10.1029/2011
	GL048561		GL048561
(26)	西村卓也(2013):測地デー	(30)	西村卓也(2013):測地デー

	変更前		変更後
	タから推定された環太平洋地		タから推定された環太平洋地
	域のプレート間カップリン		域のプレート間カップリン
	グ,地震予知連絡会会報,第		グ,地震予知連絡会会報,第
	89 巻, 12-15		89 巻,12-15
(27)	Ide, S., A. Baltay, and G.	(31)	Ide, S., A. Baltay, and G.
	C. Beroza. (2011) :		C. Beroza. (2011) :
	Shallow Dynamic Overshoot		Shallow Dynamic Overshoot
	and Energetic Deep Rupture		and Energetic Deep Rupture
	in the 2011 Mw 9.0 Tohoku-		in the 2011 Mw 9.0 Tohoku-
	Oki Earthquake, Science		Oki Earthquake, Science
	(Express) , 2011.		(Express) , 2011.
(28)	Tsuji, T., Y. Ito, K.	(32)	Tsuji, T., Y. Ito, K.
	Kawamura, T. Kanamatsu, T.		Kawamura, T. Kanamatsu, T.
	Kasaya, M. Kinoshita, T.		Kasaya, M. Kinoshita, T.
	Matsuoka, and YK11-04E and		Matsuoka, and YK11-04E and
	YK11-06E Shipboard		YK11-06E Shipboard
	Scientists (2012) :		Scientists (2012) :
	Seismogenic faults of the		Seismogenic faults of the
	2011 Great East Japan		2011 Great East Japan
	earthquake : insight from		earthquake : insight from
	seismic data and seafloor		seismic data and seafloor
	observations, Proceedings		observations, Proceedings
	of the International		of the International

	変 更 前		変 更 後
	Symposium on Engineering		Symposium on Engineering
	Lessons Learned from the		Lessons Learned from the
	2011 Great East Japan		2011 Great East Japan
	Earthquake, pp.281-288.		Earthquake, pp.281-288.
(29)	Tsuji, T., K. Kawamura, T.	(33)	Tsuji, T., K. Kawamura, T.
	Kanamatsu, T. Kasaya, K.		Kanamatsu, T. Kasaya, K.
	Fujikura, Y. Ito, T. Tsuru,		Fujikura, Y. Ito, T. Tsuru,
	and M. Kinoshita (2013) :		and M. Kinoshita (2013) :
	Extension of continental		Extension of continental
	crust due to anelastic		crust due to anelastic
	deformation in the 2011		deformation in the 2011
	Tohoku-oki earthquake : The		Tohoku-oki earthquake : The
	role of extensional		role of extensional
	faulting in the generation		faulting in the generation
	of a great tsunami, Earth		of a great tsunami, Earth
	and Planetary Science		and Planetary Science
	Letters, 364, pp. 44-58.		Letters, 364, pp. 44-58.
(30)	Tanikawa W, Hirose T,	(34)	Tanikawa W, Hirose T,
	Mukoyoshi H, Tadai O, Lin W		Mukoyoshi H, Tadai O, Lin W
	(2013) :Fluid transport		(2013) :Fluid transport
	properties in sediments and		properties in sediments and
	their role in large slip		their role in large slip
	near the surface of the		near the surface of the

	変 更 前		変 更 後
	plate boundary fault in the		plate boundary fault in the
	Japan Trench, Earth Planet		Japan Trench, Earth Planet
	Sci Lett , 382, pp.150-160.		Sci Lett , 382, pp.150-160.
	doi:10.1016/j.epsl.		doi:10.1016/j.epsl.
	2013.08.052		2013.08.052
(31)	Ujiie, K., Tanaka H, Saito	(35)	Ujiie, K., Tanaka H, Saito
	T, Tsutsumi A, Mori J,		T, Tsutsumi A, Mori J,
	Kameda J, Brodsky EE,		Kameda J, Brodsky EE,
	Chester FM, Eguchi N,		Chester FM, Eguchi N,
	Toczko S, Scientists of		Toczko S, Scientists of
	Expedition 343 and 343 T		Expedition 343 and 343 T
	(2013) : Low coseismic		(2013) : Low coseismic
	shear stress on the Tohoku-		shear stress on the Tohoku-
	oki megathrust determined		oki megathrust determined
	from laboratory experiments.		from laboratory experiments.
	Science, 342, pp.1211-1214.		Science, 342, pp.1211-1214.
	doi:10.1126/science.124348		doi:10.1126/science.124348
	5.		5.
(32)	Loveless, J. P. and B. J.	(36)	Loveless, J. P. and B. J.
	Meade (2015) : Kinematic		Meade (2015) :Kinematic
	Barrier Constraints on the		Barrier Constraints on the
	Magnitudes of Additional		Magnitudes of Additional

Great Earthquakes Off the Great Earthquakes Off the

	変 更 前		変 更 後
	East Coast of Japan, 202		East Coast of Japan, 202
	Seismological Research		Seismological Research
	Letters Volume 86, Number		Letters Volume 86, Number
	1 January/February 2015,		1 January/February 2015,
	doi: 10.1785/0220140083.		doi: 10.1785/0220140083.
(33)	地震調查研究推進本部地震調	(37)	地震調查研究推進本部地震調
	査委員会(2012):三陸沖か		査委員会(2012):三陸沖か
	ら房総沖にかけての地震活動		ら房総沖にかけての地震活動
	の長期評価(第二版)につい		の長期評価(第二版)につい
	τ		τ
(34)	BHASKAR KUNDU, V. K. GAHALAUT	(38)	BHASKAR KUNDU, V. K. GAHALAUT
	and J. K. CATHERINE (2012) :		and J. K. CATHERINE (2012) :
	Seamount Subduction and		Seamount Subduction and
	Rupture Characteristics of		Rupture Characteristics of
	the March 11, 2011, Tohoku		the March 11, 2011, Tohoku
	Earthquake, JOURNAL		Earthquake, JOURNAL
	GEOLOGICAL SOCIETY OF		GEOLOGICAL SOCIETY OF
	INDIA Vol.79, March 2012,		INDIA Vol.79, March 2012,
	pp. 245-251		pp. 245-251

	変 更 前		変 更 後
(35)	Mochizuki, K., T. Yamada,M.	(39)	Mochizuki, K., T. Yamada,M.
	Shinohara, Y. Yamanaka,		Shinohara, Y. Yamanaka,
	and T. Kanazawa (2008) :		and T. Kanazawa (2008) :
	Weak Interplate Coupling		Weak Interplate Coupling
	by Seamounts and Repeating		by Seamounts and Repeating
	M \sim 7 Earthquakes, Science,		M \sim 7 Earthquakes, Science,
	Vol.321, pp.1194-1197. doi:		Vol.321, pp.1194-1197. doi:
	10.1126/science.1160250.		10.1126/science.1160250.
(36)	望月公廣(2011):茨城沖に	(40)	望月公廣(2011):茨城沖に
	おけるアスペリティと地下構		おけるアスペリティと地下構
	造, 地震予知連絡会会報,第		造, 地震予知連絡会会報,第
	85 巻.		85 巻.
(37)	Nakatani, Y., K. Mochizuki,	(41)	Nakatani, Y., K. Mochizuki,
	M. Shinohara,T. Yamada, R.		M. Shinohara,T. Yamada, R.
	Hino, Y. Ito, Y. Murai, and		Hino, Y. Ito, Y. Murai, and
	T. Sato (2015) : Changes in		T. Sato (2015) : Changes in
	seismicity before and after		seismicity before and after
	the 2011 Tohoku earthquake		the 2011 Tohoku earthquake
	around its southern limit		around its southern limit
	revealed by dense ocean		revealed by dense ocean
	bottom seismic array data,		bottom seismic array data,
	Geophys. Res. Lett., 42,		Geophys. Res. Lett., 42,
	pp.1384-1389. doi: 10.1002/		pp.1384-1389. doi: 10.1002/

	変 更 前		変 更 後
	2015GL063140.		2015GL063140.
(38)	海洋研究開発機構(2012):	(42)	海洋研究開発機構(2012):
	東北地方太平洋沖地震, 震源		東北地方太平洋沖地震, 震源
	域南限の地下構造, プレスリ		域南限の地下構造, プレスリ
	リース.		リース.
	https://www.jamstec.go.jp/		https://www.jamstec.go.jp/
	donet/j/		donet/j/
	topics/201103tohoku_2/inde		topics/201103tohoku_2/inde
	x.html		x.html
(39)	Shinohara, M., T. Yamada,	(43)	Shinohara, M., T. Yamada,
	K. Nakahigashi, S. Sakai,		K. Nakahigashi, S. Sakai,
	K. Mochizuki, K.,Uehira,		K. Mochizuki, K.,Uehira,
	Y. Ito, R. Azuma, Y.		Y. Ito, R. Azuma, Y.
	Kaiho, T. No, H. Shiobara,		Kaiho, T. No, H. Shiobara,
	R. Hino, Y., Murai, H.		R. Hino, Y., Murai, H.
	Yakiwara, T. Sato, Y.		Yakiwara, T. Sato, Y.
	Machida, T. Shinbo, T.		Machida, T. Shinbo, T.
	Isse, H. Miyamachi,, K.		Isse, H. Miyamachi,, K.
	Obana, N. Takahashi, S.		Obana, N. Takahashi, S.
	Kodaira, Y. Kaneda, K.		Kodaira, Y. Kaneda, K.
	Hirata, S., Yoshikawa, K.		Hirata, S., Yoshikawa, K.
	Obara, T. Iwasaki, and N.		Obara, T. Iwasaki, and N.
	Hirata (2011) : Aftershock		Hirata (2011) : Aftershock

	変 更 前		変 更 後
	observation of the 2011		observation of the 2011
	off the Pacific coast of		off the Pacific coast of
	Tohoku Earthquake by using		Tohoku Earthquake by using
	ocean bottom seismometer		ocean bottom seismometer
	network, Earth Planets		network, Earth Planets
	Space, 63, pp.835-840.		Space, 63, pp.835-840.
(40)	Hasegawa, A., K. Yoshida,	(44)	Hasegawa, A., K. Yoshida,
	Y. Asano, T. Okada, T.		Y. Asano, T. Okada, T.
	Iinuma, and Y. Ito (2012) :		Iinuma, and Y. Ito (2012) :
	Change in stress field		Change in stress field
	after the 2011 great		after the 2011 great
	Tohoku-Oki earthquake,		Tohoku-Oki earthquake,
	Earth Planet. Sci. Lett.,		Earth Planet. Sci. Lett.,
	355–356, pp. 231–243,		355-356, pp. 231-243,
	doi:10.1016/j.epsl.2012.08		doi:10.1016/j.epsl.2012.08
	. 042.		. 042.
(41)	佐竹健治(2013):第 197 回	(45)	佐竹健治(2013):第 197 回
	地震予知連絡会重点検討課題		地震予知連絡会重点検討課題
	「世界の巨大地震・津波」概		「世界の巨大地震・津波」概
	要, 地震予知連絡会会報 第		要, 地震予知連絡会会報 第
	89巻		89巻
(42)	谷岡勇市郎(2013):アラス	(46)	谷岡勇市郎(2013):アラス
	カ・アリューシャン・カムチ		カ・アリューシャン・カムチ

	変 更 前		変 更 後
	ャッカ沈む込み帯の巨大地震		ャッカ沈む込み帯の巨大地震
	について, 地震予知連絡会会		について, 地震予知連絡会会
	報, 第 89 巻, pp. 425-428.		報, 第 89 巻, pp. 425-428.
(43)	宍倉正展(2013):1960 年	(47)	宍倉正展(2013):1960 年
	チリ地震 (Mw 9.5) の履歴と		チリ地震 (Mw 9.5) の履歴と
	余効変動, 地震予知連絡会会		余効変動,地震予知連絡会会
	報, 89 巻, pp.417-420		報, 89 巻, pp.417-420
(44)	Shennan, I., A. Long , N.	(48)	Shennan, I., A. Long , N.
	Barlow, and R.A. Combellick		Barlow, and R.A. Combellick
	(2007) : Recurrent		(2007) : Recurrent
	Holocene Paleoseismicity		Holocene Paleoseismicity
	and Associated Land/Sea-		and Associated Land/Sea-
	Level Changes in South		Level Changes in South
	Central Alaska, Durham		Central Alaska, Durham
	University.		University.
(45)	Rajendran, K. (2013) : On	(49)	Rajendran, K. (2013) : On
	the Recurrence Of Great		the Recurrence Of Great
	Subduction Zone Earthquakes,		Subduction Zone Earthquakes,
	Current Science, Vol. 104,		Current Science, Vol. 104,
	No. 7, pp.880-892.		No. 7, pp.880-892.
(46)	Ozawa, S., T. Nishimura,	(50)	Ozawa, S., T. Nishimura,
	H. Munekane, H. Suito, T.		H. Munekane, H. Suito, T.
	Kobayashi, M. Tobita, and		Kobayashi, M. Tobita, and

	変 更 前		変 更 後
	T. Imakiire (2012) :		T. Imakiire (2012) :
	Preceding, coseismic, and		Preceding, coseismic, and
	postseismic slips of the		postseismic slips of the
	2011 Tohoku earthquake,		2011 Tohoku earthquake,
	Japan, J. Geophys. Res., 117,		Japan, J. Geophys. Res., 117,
	B07404,doi:10.1029/2011JB0		B07404,doi:10.1029/2011JB0
	09120.		09120.
(47)	Frederick M. Chester,	(51)	Frederick M. Chester,
	Christie Rowe, Kohtaro		Christie Rowe, Kohtaro
	Ujiie, James Kirkpatrick,		Ujiie, James Kirkpatrick,
	Christine Regalla,		Christine Regalla,
	Francesca Remitti, J.		Francesca Remitti, J.
	Casey Moore, Virginia Toy,		Casey Moore, Virginia Toy,
	Monica Wolfson-Schwehr,9		Monica Wolfson-Schwehr,9
	Santanu Bose, Jun Kameda,		Santanu Bose, Jun Kameda,
	James J. Mori, Emily E.		James J. Mori, Emily E.
	Brodsky, Nobuhisa Eguchi,		Brodsky, Nobuhisa Eguchi,
	Sean Toczko, Expedition		Sean Toczko, Expedition
	343 and 343T Scientists		343 and 343T Scientists
	(2013) : Structure and		(2013) : Structure and
	Composition of the Plate-		Composition of the Plate-
	Boundary Slip Zone for		Boundary Slip Zone for
	the2011 Tohoku-Oki		the2011 Tohoku-Oki

	変 更 前		変 更 後
	Earthquake, SCIENCE , VOL		Earthquake, SCIENCE , VOL
	342.		342.
(48)	J. Casey Moore, Terry A.	(52)	J. Casey Moore, Terry A.
	Plank, Frederick M. Chester,		Plank, Frederick M. Chester,
	Pratigya J. Polissar, and		Pratigya J. Polissar, and
	Heather M. Savage (2015) :		Heather M. Savage (2015) :
	Sediment provenance and		Sediment provenance and
	controls on slip propagation:		controls on slip propagation:
	Lessons learned from the		Lessons learned from the
	2011 Tohoku and other great		2011 Tohoku and other great
	earthquakes of the subducting		earthquakes of the subducting
	northwest Pacific plate,		northwest Pacific plate,
	Geosphere, GES01099.1, first		Geosphere, GES01099.1, first
	published on April 22, 2015,		published on April 22, 2015,
	doi:10.1130/GES01099.1.		doi:10.1130/GES01099.1.
(49)	杉野英治, 岩渕洋子, 橋本紀	(53)	杉野英治, 岩渕洋子, 橋本紀
	彦,松末和之,蛯澤勝三,亀		彦,松末和之,蛯澤勝三,亀
	田弘行,今村文彦(2014):		田弘行, 今村文彦(2014):
	プレート間地震による津波の		プレート間地震による津波の
	特性化波源モデルの提案,日		特性化波源モデルの提案,日
	本地震工学会論文集 第 14		本地震工学会論文集 第 14
	巻, 第5号, 2014		巻, 第5号, 2014
(50)	内閣府(2012):南海トラフ	(54)	内閣府(2012):南海トラフ

	変 更 前		変 更 後
	の巨大地震による震度分布・		の巨大地震による震度分布・
	津波高について(第一次報		津波高について(第一次報
	告)巻末資料,南海トラフの		告)巻末資料,南海トラフの
	巨大地震モデル検討会		巨大地震モデル検討会
(51)	Satoko Murotani, Kenji	(55)	Satoko Murotani, Kenji
	Satake , Yushiro Fujii (2013) :		Satake , Yushiro Fujii (2013) :
	Scaling relations of seismic		Scaling relations of seismic
	moment, rupture area,		moment, rupture area,
	average slip, and asperity		average slip, and asperity
	size for $M \sim 9$ subduction		size for M ~ 9 subduction
	zone earthquakes, Geophysical		zone earthquakes, Geophysical
	Research Letters, Vol. 40, 1-		Research Letters, Vol. 40, 1-
	5, doi:10.1002/grl.50976.		5, doi:10.1002/grl.50976.
(52)	経済産業省(2011):平成 23	(56)	経済産業省(2011):平成 23
	年東北地方太平洋沖地震にお		年東北地方太平洋沖地震にお
	ける女川原子力発電所及び東		ける女川原子力発電所及び東
	海第二発電所の地震観測記録		海第二発電所の地震観測記録
	及び津波波高記録について,		及び津波波高記録について
	www.ikata-tomeru.jp/wp-		
	content//koudai116gousy		
	o.pdf		
(53)	相田勇(1977):陸上に溢れ	(57)	相田勇(1977):陸上に溢れ
	る津波の数値実験-高知県須		る津波の数値実験-高知県須

	変 更 前		変 更 後
	崎および宇佐の場合-,東京		崎および宇佐の場合-,東京
	大学地震研究所彙報,		大学地震研究所彙報,
	Vol.52, pp.441-460.		Vol.52, pp.441-460.
(54)	Uchida, N., J. Nakajima, A.	(58)	Uchida, N., J. Nakajima, A.
	Hasegawa, and T. Matsuzawa		Hasegawa, and T. Matsuzawa
	(2009) : What controls		(2009) : What controls
	interplate coupling?:		interplate coupling?:
	Evidence for abrupt change		Evidence for abrupt change
	in coupling across a border		in coupling across a border
	between two overlying		between two overlying
	plates in the NE Japan		plates in the NE Japan
	subduction zone, Earth and		subduction zone, Earth and
	Planetary Science Letters.,		Planetary Science Letters.,
	283, pp. 111-121.		283, pp. 111-121.
(55)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(59)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部
	(2017a) : 震源断層を特定		(2017a): 震源断層を特定
	した地震の強震動予測手法		した地震の強震動予測手法
	(「レシピ」)		(「レシピ」)
(56)	Kenji Satake, Yushiro	(60)	Kenji Satake, Yushiro
	Fujii, Tomoya Harada, and		Fujii, Tomoya Harada, and
	Yuichi Namegaya (2013) :		Yuichi Namegaya (2013) :
	Time and Space Distribution		Time and Space Distribution
	of Coseismic Slip of the		of Coseismic Slip of the

	変 更 前		変 更 後
	2011 TohokuEarthquake as		2011 TohokuEarthquake as
	Inferred from Tsunami		Inferred from Tsunami
	Waveform Data, Bulletin of		Waveform Data, Bulletin of
	the Seismological Society		the Seismological Society
	of America, Vol. 103, No.		of America, Vol. 103, No.
	2B, pp. 1473 - 1492, doi:		2B, pp. 1473 - 1492,doi:
	10.1785/0120120122		10.1785/0120120122
(57)	地 震 調 査 研 究 推 進 本 部	(61)	地震調查研究推進本部
	(2005) : 宮城県沖地震を想		(2005) : 宮城県沖地震を想
	定した強震動評価(一部修正		定した強震動評価(一部修正
	版)について		版)について
(58)	Yushiro Fujii and Kenji	(62)	Yushiro Fujii and Kenji
	Satake (2007) : Tsunami		Satake (2007) : Tsunami
	Source of the 2004 Sumatra-		Source of the 2004 Sumatra-
	Andaman Earthquake Inferred		Andaman Earthquake Inferred
	from Tide Gauge and		from Tide Gauge and
	Satellite Data, Bulletin of		Satellite Data, Bulletin of
	the Seismological Society		the Seismological Society
	of America, Vol. 97, No.		of America, Vol. 97, No.
	1A, pp. S192-S207, doi:		1A, pp. S192-S207, doi:
	10.1785/0120050613		10.1785/0120050613
(59)	JoseA.Alvarez-Gomez,Omar	(63)	JoseA.Alvarez-Gomez,Omar
	Q.Gutierrez Gutierrez,		Q.Gutierrez Gutierrez,

	変 更 前		変 更 後
	Inigo Aniel-Quiroga,		Inigo Aniel-Quiroga,
	M.Gonzalez (2012) :		M.Gonzalez (2012) :
	Tsunamigenic potential of		Tsunamigenic potential of
	outer-rise normal faults at		outer-rise normal faults at
	the Middle America trench		the Middle America trench
	in Central America,		in Central America,
	Tectonophysics 574 - 575,		Tectonophysics 574 - 575,
	133-143		133-143
(60)	土木学会原子力土木委員会津	(64)	土木学会原子力土木委員会津
	波評価部会(2011):確率論		波評価部会(2011):確率論
	的津波ハザード解析の方法		的津波ハザード解析の方法
(記載	伐の追加)	(65)	K. Obana, G. Fujie, Y.
			Yamamoto, Y. Kaiho, Y.
			Nakamura, S. Miura and S.
			Kodaira (2021) :
			Seismicity around the
			trench axis and outer-rise
			region of the southern
			Japan Trench, south of the
			main rupture area of the
			2011 Tohoku-oki
			earthquake, Geophys, J.
			Int. (2021) 226, 131-145,

	変	更	前		変 更 後
					https://doi.org/10.1093/gj
					i/ggab093.
(記載	載の追加)			(66)	T. Baba, N. Chikasada, Y.
					Nakamura, G. Fujie, K.
					Obana, S. Miura and S.
					Kodaira (2020) : Deep
					investigations of outer-
					rise tsunami
					characteristics using
					well-mapped normal faults
					along the Japan Trench, J.
					Geophys. Res.: Solid
					Earth, 125, e2020JB020060,
					https://doi.org/10.1029/20
					20JB020060.
(61)	阿部勝征	(1989)	: 地震と津	(67)	阿部勝征(1989):地震と津
	波のマグ	ニチュー	・ドに基づく		波のマグニチュードに基づく
	津波高の	予測,東	〔京大学地震		津波高の予測, 東京大学地震
	研究所彙	報, Vol.	64, pp.51—		研究所彙報, Vol.64, pp.51-
	69				69
(62)	防災利	科学技	術研究所	(68)	防災科学技術研究所
	(2004)	:5 万分	の 1 地すべ		(2004):5 万分の 1 地すべ
	り地形分	布図第18	}集「白河・		り地形分布図第18集「白河・

	変 更 前		変 更 後
	水戸」図集, 防災科学技術研		水戸」図集, 防災科学技術研
	究所研究資料, 第247号		究所研究資料, 第247号
(63)	徳山英一・本座栄一・木村政	(69)	徳山英一・本座栄一・木村政
	昭・倉本真一・芦寿一郎・岡		昭・倉本真一・芦寿一郎・岡
	村行信・荒戸裕之・伊藤康		村行信・荒戸裕之・伊藤康
	人・徐垣・日野亮太・野原		人・徐垣・日野亮太・野原
	壮・阿部寛信・坂井眞一・向		壮・阿部寛信・坂井眞一・向
	山建二郎(2001):日本周辺		山建二郎(2001):日本周辺
	海域中新世最末期以降の構造		海域中新世最末期以降の構造
	発達史(付図). 海洋調查技		発達史(付図). 海洋調查技
	術, Vol.13, No.1, p.27-53		術, Vol.13, No.1, p.27-53
(64)	産業技術総合研究所	(70)	産業技術総合研究所
	(2015): 産業技術総合研究		(2015) : 産業技術総合研究
	所ホームページ, 高分解能音		所ホームページ, 高分解能音
	波探査断面データベース,東		波探査断面データベース,東
	日本沖太平洋海域(GH762),		日本沖太平洋海域(GH762),
	最新更新日:2015年5月1		最新更新日:2015年5月1
	日,		日,
	https://gbank.gsj.jp/sbp_d		https://gbank.gsj.jp/sbp_d
	b/GH762HTML/pages/762.html		b/GH762HTML/pages/762.html
(65)	池原研・佐藤幹夫・山本博文	(71)	池原研・佐藤幹夫・山本博文
	(1990) :高分解能音波探查		(1990) : 高分解能音波探查
	記録からみた隠岐トラフの堆		記録からみた隠岐トラフの堆

	変 更 前		変 更 後
	積作用,地質学雑誌 第 96 巻		積作用,地質学雑誌 第 96 巻
	第1号 37-39 ページ,1990 年		第1号 37-39 ページ,1990 年
	1月 Jour.Gcol.Soc.Japan		1月 Jour.Gcol.Soc.Japan
	.Vol.96,No.1 p.37-49,		.Vol.96,No.1 p.37-49,
	January 1990		January 1990
(66)	Moore, J. G., D. A. Clague,	(72)	Moore, J. G., D. A. Clague,
	R. T. Holcomb, P. W.		R. T. Holcomb, P. W.
	Lipman, W. R. Normark, and		Lipman, W. R. Normark, and
	M. E. Torresan (1989) :		M. E. Torresan (1989) :
	Prodigious submarine		Prodigious submarine
	landslides on the Hawaiian		landslides on the Hawaiian
	Ridge, J. Geophys. Res., 94		Ridge, J. Geophys. Res., 94
	(B12), pp.17465-17484,		(B12), pp. 17465-17484,
	doi:10.1029/JB094iB12p1746		doi:10.1029/JB094iB12p1746
	5.		5.
(67)	Papadopoulos, G. A. and S.	(73)	Papadopoulos, G. A. and S.
	Kortekaas (2003) :		Kortekaas (2003) :
	Characteristics of Landslide		Characteristics of Landslide
	Generated Tsunamis from		Generated Tsunamis from
	Observational Data,		Observational Data,
	Submarine Mass Movements		Submarine Mass Movements
	and Their Consequences,		and Their Consequences,
	Volume 19 of the series		Volume 19 of the series

	変 更 前		変 更 後
	Advances in Natural and		Advances in Natural and
	Technological Hazards		Technological Hazards
	Research, pp. 367-374.		Research, pp. 367-374.
(68)	阿部なつ江・平野直人	(74)	阿部なつ江・平野直人
	(2007) :新しい種類の火山		(2007) :新しい種類の火山
	活動プチスポットを発見,海		活動プチスポットを発見,海
	と地球の情報誌 2007 年 3-4 月		と地球の情報誌 2007 年 3-4 月
	号, 1.		号, 1.
(69)	平野直人(2007a):北西太	(75)	平野直人(2007a):北西太
	平洋の複数回の火山イベント		平洋の複数回の火山イベント
	- 白亜紀から現在まで-,日		- 白亜紀から現在まで-,日
	本鉱物科学会 2007年度		本鉱物科学会 2007年度
	年会, セッション ID: G2-04.		年会, セッション ID: G2-04.
(70)	平野直人 (2007b) : プチス	(76)	平野直人 (2007b) : プチス
	ポット海底火山 ~新種の火		ポット海底火山 ~新種の火
	山 の 発 見 ~ . Japan		山 の 発 見 ~ . Japan
	Geoscience Letters, 3, 2,		Geoscience Letters, 3, 2,
	6-8.		6-8.
(71)	Hirano, N. (2011) : Petit-	(77)	Hirano, N. (2011) : Petit-
	spot volcanism: A new type		spot volcanism: A new type
	of volcanic zone		of volcanic zone
	discovered near a trench,		discovered near a trench,
	Geochemical Journal, Vol.		Geochemical Journal, Vol.

	変 更 前		変 更 後
	45, pp. 157 to 167, 2011		45, pp. 157 to 167, 2011
(72)	平野直人・阿部なつ江・町田	(78)	平野直人・阿部なつ江・町田
	嗣樹・山本順司(2010):プ		嗣樹・山本順司(2010) : プ
	チスポット火山から期待され		チスポット火山から期待され
	る海洋リソスフェアの包括的		る海洋リソスフェアの包括的
	理解と地質学の新展開超モ		理解と地質学の新展開超モ
	ホール計画の提案 地質学		ホール計画の提案 地質学
	雑誌, 116, 1, 1-12.		雑誌, 116, 1, 1-12.
(73)	Fujiwara, T., N. Hirano,	(79)	Fujiwara, T., N. Hirano,
	N. Abe and K. Takizawa		N. Abe and K. Takizawa
	(2007) : Subsurface		(2007) : Subsurface
	structure of the "petit-		structure of the "petit-
	spot" volcanoes on the		spot" volcanoes on the
	northwestern Pacific		northwestern Pacific
	Plate, Geophysical		Plate, Geophysical
	Research Letters, Vol. 34,		Research Letters, Vol. 34,
	L13305.		L13305.
(74)	町田嗣樹・平野直人・木村純	(80)	町田嗣樹・平野直人・木村純
	一(2007):プチスポット産		一(2007):プチスポット産
	アルカリ玄武岩の同位体組成		アルカリ玄武岩の同位体組成
	が示す北西太平洋上部マント		が示す北西太平洋上部マント
	ルの不均質性		ルの不均質性
(75)	Levin, B. and M. Nosov	(81)	Levin, B. and M. Nosov

	変 更 前		変 更 後
	(2009) : Chapter 4 The		(2009) : Chapter 4 The
	Physics of Tsunami		Physics of Tsunami
	Formation by Sources of		Formation by Sources of
	Nonseismic Origin, Physics		Nonseismic Origin, Physics
	of Tsunamis, Springer,		of Tsunamis, Springer,
	pp. 153-195.		pp. 153-195.
(76)	日本原子力学会標準	(82)	日本原子力学会標準
	(2012) : 原子力発電所に対		(2012) :原子力発電所に対
	する津波を起因とした確率論		する津波を起因とした確率論
	的リスク評価に関する実施基		的リスク評価に関する実施基
	準:2011		準:2011
(77)	土木学会原子力土木委員会津	(83)	土木学会原子力土木委員会津
	波評価部会(2009):確率論		波評価部会(2009):確率論
	的津波ハザード解析の方法		的津波ハザード解析の方法
	(案)		(案)
(78)	原子力安全基盤機構	(84)	原子力安全基盤機構
	(2014):確率論的手法に基		(2014):確率論的手法に基
	づく基準津波策定手引き		づく基準津波策定手引き
(79)	地震調查研究推進本部地震調	(85)	地震調査研究推進本部地震調
	查委員会(2014):全国地震		查委員会(2014):全国地震
	動予測地図2014年版~全		動予測地図2014年版~全
	国の地震動ハザードを概観し		国の地震動ハザードを概観し
	て~ 付録1		て~ 付録1

	変 更 前		変 更 後
(80)	地震調査研究推進本部地震調	(86)	地震調查研究推進本部地震調
	查委員会(2017b):千島海		查委員会(2017b):千島海
	溝沿いの地震活動の長期評価		溝沿いの地震活動の長期評価
	(第三版)		(第三版)
(記載	成の追加)	(87)	地震調查研究推進本部地震調
			查委員会(2019):日本海溝
			沿いの地震活動の長期評価,
			https://www.jishin.go.jp/m
			ain/chousa/kaikou_pdf/japa
			n_trench.pdf
(81)	茨城県東海地区海岸保全対策	(88)	茨城県東海地区海岸保全対策
	研究会(2005):茨城県東海		研究会(2005):茨城県東海
	地区海岸の保全に関する技術		地区海岸の保全に関する技術
	検討資料		検討資料
(82)	藤井直樹・大森政則・高尾	(89)	藤井直樹・大森政則・高尾
	誠 · 金 山 進 · 大 谷 英 夫		誠 ・ 金 山 進 ・ 大 谷 英 夫
	(1998) : 津波による海底地		(1998) :津波による海底地
	形変化に関する研究,海岸工		形変化に関する研究,海岸工
	学論文集, 第 45 巻, pp. 376-		学論文集, 第 45 巻, pp. 376-
	380		380
(83)	高橋智幸・首藤伸夫・今村文	(90)	高橋智幸・首藤伸夫・今村文
	彦・浅井大輔(1999):掃流		彦・浅井大輔(1999):掃流
	砂層・浮遊砂層間の交換砂量		砂層・浮遊砂層間の交換砂量

	変 更 前		変 更 後
	を考慮した津波移動床モデル		を考慮した津波移動床モデル
	の開発,海岸工学論文集,第		の開発,海岸工学論文集,第
	46 巻, pp.606-610		46 巻, pp.606-610
(84)	L. MANSINHA AND D. E. SMYLIE	(91)	L. MANSINHA AND D. E. SMYLIE
	(1971) : THE DISPLACEMENT		(1971) : THE DISPLACEMENT
	FIELDS OF INCLINED FAULTS,		FIELDS OF INCLINED FAULTS,
	Bulletin of the		Bulletin of the
	Seismological Society of		Seismological Society of
	America, Vol.61, No5,		America, Vol.61, No5,
	PP1433-1440.		PP1433-1440.
(85)	長谷川賢一・鈴木考夫・稲垣	(92)	長谷川賢一・鈴木考夫・稲垣
	和男・首藤伸夫(1987):津		和男・首藤伸夫(1987):津
	波の数値実験における格子間		波の数値実験における格子間
	隔と時間積分間隔に関する研		隔と時間積分間隔に関する研
	究, 土木学会集, No.381/Ⅱ-		究, 土木学会集, No.381/Ⅱ-
	7, pp.111-120.		7, pp.111-120.
(86)	後 藤 智 明 · 小 川 由 信	(93)	後藤智明・小川由信
	(1982):Leap-frog 法を用		(1982):Leap-frog 法を用
	いた津波の数値計算法,東北		いた津波の数値計算法,東北
	大学土木工学科資料,1982		大学土木工学科資料,1982
(87)	小谷美佐・今村文彦・首籐伸	(94)	小谷美佐・今村文彦・首籐伸
	夫(1998): G I S を利用し		夫(1998):GISを利用し
	た津波遡上計算と被害推定		た津波遡上計算と被害推定

	変 更 前		変 更 後
	法,海岸工学論文集,第 45		法,海岸工学論文集,第 45
	巻, pp.356-360		巻, pp.356-360
(88)	本間仁(1940):低溢流堰堤	(95)	本間仁(1940):低溢流堰堤
	の流量係数,土木学会誌,第		の流量係数,土木学会誌,第
	26 巻, 第 6 号, pp. 635-645,		26 巻, 第 6 号, pp. 635-645,
	第9号, pp.849-862		第9号, pp.849-862
(89)	Okumura, S. and N. Hirano	(96)	Okumura, S. and N. Hirano
	(2013) : Carbon dioxide		(2013) : Carbon dioxide
	emission to Earth's surface		emission to Earth's surface
	by deep-sea volcanism,		by deep-sea volcanism,
	Geology, 41, pp.1167-1170.		Geology, 41, pp.1167-1170.
(90)	Kozono, T., H. Ueda, T.	(97)	Kozono, T., H. Ueda, T.
	Ozawa, T. Koyaguchi, E.		Ozawa, T. Koyaguchi, E.
	Fujita, A. Tomiya, and Y.J.		Fujita, A. Tomiya, and Y.J.
	Suzuki (2013) : Magma		Suzuki (2013) : Magma
	discharge variations during		discharge variations during
	the 2011 eruptions of		the 2011 eruptions of
	Shinmoe-dake volcano,		Shinmoe-dake volcano,
	Japan, revealed by geodetic		Japan, revealed by geodetic
	and satellite observations,		and satellite observations,
	Bull. Volcanol. 75:695.		Bull. Volcanol. 75:695.
(91)	高橋智幸・今村文彦・首藤伸	(98)	高橋智幸・今村文彦・首藤伸
	夫(1992):土砂移動を伴う		夫(1992):土砂移動を伴う

	変 更 前		変 更 後
	津波計算法の開発,海岸工学		津波計算法の開発,海岸工学
	論文集, 第39巻, pp.231-235		論文集, 第 39 巻, pp. 231-235
(92)	電力土木技術協会(1995):	(99)	電力土木技術協会(1995):
	火力·原子力発電所土木構造		火力·原子力発電所土木構造
	物の設計-増補改訂版-,		物の設計-増補改訂版-,
	pp826-833		pp826-833
(93)	千秋信一(1967):発電水力	(100)	千秋信一(1967):発電水力
	演習, pp76-89		演習, pp76-89
(94)	土木学会(1999):水理公式	(101)	土木学会(1999):水理公式
	集 [平成 11 年版] , pp373-		集 [平成 11 年版] , pp373-
	377		377
(95)	チリ津波合同調査班	(102)	チリ津波合同調査班
	(1961) : 1960年5月24日		(1961) : 1960年5月24日
	チリ地震津波に関する論文及		チリ地震津波に関する論文及
	び報告、丸善		び報告、丸善
(96)	McMurtry, G.M, P. Watts,	(103)	McMurtry, G.M, P. Watts,
	G.J. Fryer, J.R. Smith, F.		G.J. Fryer, J.R. Smith, F.
	Imamura (2004) : Giant		Imamura (2004) : Giant
	landslides, mega-tsunamis,		landslides, mega-tsunamis,
	and paleo-sea level in the		and paleo-sea level in the
	Hawaiian Islands, Marine		Hawaiian Islands, Marine
	Geology, Vol. 203, Issues		Geology, Vol. 203, Issues
	3-4, pp. 219-233.		3-4, pp. 219-233.

変 更 前	変 更 後
(97) Moore, J. G., D. A. Clague,	(104) Moore, J. G., D. A. Clague,
R. T. Holcomb, P. W.	R. T. Holcomb, P. W.
Lipman, W. R. Normark, and	Lipman, W. R. Normark, and
M. E. Torresan (1989) :	M. E. Torresan (1989) :
Prodigious submarine	Prodigious submarine
landslides on the Hawaiian	landslides on the Hawaiian
Ridge, J. Geophys. Res.,	Ridge, J. Geophys. Res.,
94 (B12) , pp.17465-17484,	94 (B12) , pp.17465-17484,
doi:10.1029/JB094iB12p1746	doi:10.1029/JB094iB12p1746
5.	5.
(98) Herve Guillou,Michael O.	(105) Herve Guillou,Michael O.
Garcia,Laurent Turpin	Garcia,Laurent Turpin
(1997) : Unspiked K-Ar	(1997) : Unspiked K-Ar
dating of young volcanic	dating of young volcanic
rocks from Loihi and	rocks from Loihi and
Pitcairn hot spot	Pitcairn hot spot
seamounts Journal	seamounts Journal
Volcanology and Geothermal	Volcanology and Geothermal
Research 78 (1997) 239-249	Research 78 (1997) 239-249
(99) 小林昭男・織田幸伸・東江隆	(106) 小林昭男・織田幸伸・東江隆
夫・高尾 誠・藤井直樹	夫・高尾 誠・藤井直樹
(1996) :津波による砂移動	(1996) :津波による砂移動
に関する研究,海岸工学論文	に関する研究,海岸工学論文

変更前	変 更 後
集,第43巻,pp.691-695	集, 第 43 巻, pp. 691-695
(記載の追加)	7. 3. 2. 1
7. 3. 2. 1	7.3.2.2
7. 3. 2. 2	7.3.2.3
7.6 参考文献	7.6 参考文献
(1)気象庁編(2013):日本活火山	(1)気象庁編(2013):日本活火山
総覧(第4版),気象業務支	総覧(第4版),気象業務支
援センター	援センター
(2) 第四紀火山カタログ委員会編	(2)第四紀火山カタログ委員会編
(1999):日本の第四紀火山	(1999):日本の第四紀火山
カタログ,日本火山学会	カタログ,日本火山学会
(3) 西来邦章・上野龍之・伊藤順	(3) 西来邦章・上野龍之・伊藤順
一・山口珠美(2012):第四	一・山口珠美(2012):第四
紀火山岩体・貫入岩体データ	紀火山岩体・貫入岩体データ
ベース,地質調査総合センタ	ベース,地質調査総合センタ
-速報 No.60, 地質調査総合	-速報 No.60, 地質調査総合
センター,	センター,
https://unit.aist.go.jp/gs	https://unit.aist.go.jp/gs
c/dger/db/QVDB/index.html	c/dger/db/QVDB/index.html
(4) 中野俊・西来邦章・宝田晋	(4) 中野俊・西来邦章・宝田晋
治・星住英夫・石塚吉浩・伊	治・星住英夫・石塚吉浩・伊
藤順一・川辺禎久・及川輝	藤順一・川辺禎久・及川輝
樹・古川竜太・下司信夫・石	樹・古川竜太・下司信夫・石
変 更 前	変 更 後
--------------------	----------------------------
塚治・山元孝広・岸本清行	塚治・山元孝広・岸本清行
(2013):日本の火山(第3	(2013):日本の火山(第 3
版),地質調査総合センター	版) (WEB版, 令和5年7月
	末までの更新情報),地質調
	査総合センター,
	https://gbank.gsj.jp/volca
	no/Quat_Vol/index.html
(5) 高橋浩・柳沢幸夫・山元孝	(5) 高橋浩・柳沢幸夫・山元孝
広・卜部厚志・内野隆之・工	広・卜部厚志・内野隆之・工
藤崇・高木哲一・駒澤正夫	藤崇・高木哲一・駒澤正夫
(2010) : 20万分の1地質図	(2010):20万分の1地質図
幅「新潟(第2版)」,地質	幅「新潟(第2版)」,地質
調査総合センター	調査総合センター
(6) 久保和也・柳沢幸夫・山元孝	(6) 久保和也・柳沢幸夫・山元孝
広・駒澤正夫・広島俊夫・須	広・駒澤正夫・広島俊夫・須
藤定久(2003):20万分の1	藤定久(2003):20万分の1
地質図幅「福島」,地質調査	地質図幅「福島」,地質調査
総合センター	総合センター
(7) 竹内圭史・加藤碵一・柳沢幸	(7) 竹内圭史・加藤碵一・柳沢幸
夫・広島俊夫(1994):20万	夫・広島俊夫(1994):20万
分の1地質図幅「高田」,地	分の1地質図幅「高田」,地
質調査所	質調査所
(8) 山元孝広・滝沢文教・高橋	(8) 山元孝広・滝沢文教・高橋

変 更 前	変 更 後
浩・久保和也・駒澤正夫	浩・久保和也・駒澤正夫
(2000):20万分の1地質図	(2000):20万分の1地質図
幅「日光」,地質調査所	幅「日光」,地質調査所
(9) 久保和也・柳沢幸夫・山元孝	(9) 久保和也・柳沢幸夫・山元孝
広・中江訓・高橋浩・利光誠	広・中江訓・高橋浩・利光誠
一・坂野靖行・宮地良典・高	一・坂野靖行・宮地良典・高
橋雅紀・大野哲二・駒澤正夫	橋雅紀・大野哲二・駒澤正夫
(2007):20万分の1地質図	(2007):20万分の1地質図
幅「白河」,地質調査総合セ	幅「白河」,地質調査総合セ
ンター	ンター
(10) 中野俊・竹内圭史・加藤碵	(10) 中野俊・竹内圭史・加藤碵
一・酒井彰・浜崎聡志・広島	一・酒井彰・浜崎聡志・広島
俊夫・駒澤正夫(1998):20	俊夫・駒澤正夫(1998):20
万分の1地質図幅「長野」,	万分の1地質図幅「長野」,
地質調査所	地質調査所
(11) 須藤定久・牧本博・秦光男・	(11) 須藤定久・牧本博・秦光男・
宇野沢昭・滝沢文教・坂本	宇野沢昭・滝沢文教・坂本
亨 · 駒 澤 正 夫 · 広 島 俊 夫	亨 · 駒 澤 正 夫 · 広 島 俊 夫
(1991) : 20万分の1地質	(1991) : 20万分の1地質
図幅「宇都宮」, 地質調査所	図幅「宇都宮」, 地質調査所
(12) 吉岡敏和・滝沢文教・高橋雅	(12) 吉岡敏和・滝沢文教・高橋雅
紀・宮崎一博・坂野靖行・柳	紀・宮崎一博・坂野靖行・柳
沢幸夫・高橋浩・久保和也・	沢幸夫・高橋浩・久保和也・

	変 更 前		変 更 後
	関陽児・駒澤正夫・広島俊夫		関陽児・駒澤正夫・広島俊夫
	(2001) : 20万分の1地質		(2001) : 20万分の1地質
	図幅「水戸(第2版)」,地		図幅「水戸(第2版)」,地
	質調査所		質調査所
(13)	尾崎正紀・牧本博・杉山雄	(13)	尾崎正紀・牧本博・杉山雄
	一・三村弘二・酒井彰・久保		一・三村弘二・酒井彰・久保
	和也・加藤碩一・駒澤正夫・		和也・加藤碵一・駒澤正夫・
	広 島 俊 夫 ・ 須 藤 定 久		広 島 俊 夫 ・ 須 藤 定 久
	(2002):20万分の1地質図		(2002):20万分の1地質図
	幅「甲府」,地質調査総合セ		幅「甲府」,地質調査総合セ
	ンター		ンター
(14)	坂本亨・酒井彰・秦光男・宇	(14)	坂本亨・酒井彰・秦光男・宇
	野沢昭・岡重文・広島俊夫・		野沢昭・岡重文・広島俊夫・
	駒澤正夫 · 村田泰章		駒 澤 正 夫 · 村 田 泰 章
	(1987):20万分の1地質図		(1987):20万分の1地質図
	幅「東京」,地質調査所		幅「東京」,地質調査所
(15)	宇野沢昭・岡重文・坂本亨・	(15)	宇野沢昭・岡重文・坂本亨・
	駒澤正夫(1983):20万分の		駒澤正夫(1983):20万分の
	1 地質図幅「千葉」,地質調		1 地質図幅「千葉」,地質調
	查所		查所
(16)	三梨昴・小野晃司・須田芳朗	(16)	三梨昴・小野晃司・須田芳朗
	(1980):20万分の1地質図		(1980):20万分の1地質図
	幅「横須賀」,地質調査所		幅「横須賀」,地質調査所

変 更 前	変 更 後
(17)三梨昴・須田芳朗(1980):	(17)三梨昴・須田芳朗(1980):
20万分の1地質図幅「大多	20万分の1地質図幅「大多
喜」,地質調査所	喜」,地質調査所
(18) 西来邦章, 伊藤順一, 上野龍	(18) 西来邦章, 伊藤順一, 上野龍
之, 内藤一樹, 塚本斉	之,内藤一樹,塚本斉
(2016) : 第四紀噴火·貫	(2016) : 第四紀噴火·貫
入活動データーベース, 地質	入活動データーベース,地質
調査総合センター,	調査総合センター、
https://gbank.gsj.jp/quati	https://gbank.gsj.jp/quati
gneous/index_qvir.php	gneous/index_qvir.php
(19) 海上保安庁海洋情報部	(19) 海上保安庁海洋情報部
(2013):海域火山データベ	(2013):海域火山データベ
-ス,	-ス,
http://www1.kaiho.mlit.go.	http://www1.kaiho.mlit.go.
jp/GIJUTSUKOKUSAI/kaiikiDB	jp/GIJUTSUKOKUSAI/kaiikiDB
/list-2.htm	/list-2.htm
(20)町田洋・新井房夫(2011):	(20)町田洋・新井房夫(2011):
新編火山灰アトラス-日本列	新編火山灰アトラス-日本列
島とその周辺,東京大学出版	島とその周辺,東京大学出版
会	会
(21) 鈴木毅彦(1993):北関東那	(21) 鈴木毅彦(1993) :北関東那
須野原周辺に分布する指標テ	須野原周辺に分布する指標テ
フラ層, 地学雑誌, 102,	フラ層,地学雑誌,102,

	変 更 前		変 更 後
	p. 73-90		p. 73-90
(22)	井上道則, 吉田武義, 藤巻宏	(22)	井上道則, 吉田武義, 藤巻宏
	和, 伴雅雄(1994): 東北本		和, 伴雅雄(1994): 東北本
	州弧,高原火山群における山		州弧,高原火山群における山
	体形成史とマグマの成因,核		体形成史とマグマの成因,核
	理研研究報告, 第27巻, 第2		理研研究報告, 第27巻, 第2
	号, 1994年12月, p169-198		号, 1994年12月, p169-198
(23)	奥野充,守屋以智雄,田中耕	(23)	奥野充,守屋以智雄,田中耕
	平,中村俊夫(1997):北関		平,中村俊夫(1997):北関
	東, 高原火山の約6500cal yr		東, 高原火山の約6500cal yr
	BPの噴火,火山, 42, p393-		BPの噴火,火山,42,p393-
	402		402
(24)	山元孝広(2012):福島-栃	(24)	山元孝広(2012):福島-栃
	木地域における過去約30万年		木地域における過去約30万年
	間のテフラの再記載と定量		間のテフラの再記載と定量
	化,地質調查研究報告,63,		化,地質調查研究報告,63,
	p35-91		p35-91
(25)	弦巻賢介(2012):東北日本	(25)	弦巻賢介(2012):東北日本
	弧南部,高原火山における山		弧南部,高原火山における山
	体形成史とマグマ供給系の発		体形成史とマグマ供給系の発
	達, 日本火山学会講演予稿		達, 日本火山学会講演予稿
	集, p56		集, p56
(26)	山元孝広(2013a):栃木-	(26)	山元孝広(2013a):栃木-

変 更 前	変 更 後
茨城地域における過去約30万	茨城地域における過去約30万
年間のテフラの再記載と定量	年間のテフラの再記載と定量
化,地質調查研究報告,第64	化,地質調查研究報告,第64
巻, 第9/10号, p251-304,	巻, 第9/10号, p251-304,
2013	2013
(27)鈴木毅彦(1992):那須火山	(27)鈴木毅彦(1992):那須火山
のテフロクロノロジー,火	のテフロクロノロジー,火
山, 37, p251-263	山, 37, p251-263
(28)伴雅雄,高岡宣雄(1995):	(28)伴雅雄, 高岡宣雄(1995):
東北日本弧,那須火山群の形	東北日本弧,那須火山群の形
成 史 , 岩 鉱 , 90 , p195 -	成 史 , 岩 鉱 , 90 , p195 -
214, 1995	214, 1995
(29)山元孝広(1997) : テフラ層	(29)山元孝広(1997) : テフラ層
序から見た那須茶臼岳火山の	序から見た那須茶臼岳火山の
噴火史,地質学雑誌,103,	噴火史,地質学雑誌,103,
p676-691	p676-691
(30) 地質調査総合センター編	(30) 地質調査総合センター編
(2014): 1万年噴火イベン	(2014): 1万年噴火イベン
トデータ集 (ver. 2.2),	トデータ集 (ver. 2.2),
https://gbank.gsj.jp/volca	https://gbank.gsj.jp/volca
no/eruption/index.html	no/eruption/index.html
(31)村本芳英(1992):日光火山	(31)村本芳英(1992) : 日光火山
群東方地域に分布する中・後	群東方地域に分布する中・後

	変 更 前	変 更 後
	期更新世テフラー日光火山群	期更新世テフラー日光火山群
	の噴火史-,静岡大学地球科	の噴火史-,静岡大学地球科
	学研究報告, 18, p59-91	学研究報告, 18, p59-91
(32)	鈴木毅彦, 奥野充, 早川由紀	(32) 鈴木毅彦, 奥野充, 早川由紀
	夫(1994) : テフラからみた	夫(1994) : テフラからみた
	日光火山群の噴火史,月刊地	日光火山群の噴火史,月刊地
	球, 16, p.215-221	球, 16, p.215-221
(33)	佐々木実(1994):日光火山	(33)佐々木実(1994):日光火山
	群の岩石学、月刊地球、	群の岩石学、月刊地球、
	116, p221-230	116, p221-230
(34)	石崎泰男, 森田考美・岡村裕	(34) 石崎泰男,森田考美・岡村裕
	子・小池一馬・宮本亜里沙・	子・小池一馬・宮本亜里沙・
	及川輝樹(2014):男体火山	及川輝樹(2014):男体火山
	の最近17000年間の噴火史,	の最近17000年間の噴火史,
	火山, 59, 3, p185-206	火山, 59, 3, p185-206
(35)	奥野充,中村俊夫,守屋以智	(記載の削除)
	雄(1993):那須・高原・日	
	光白根火山の完新世テフラの	
	加速器14C年代,日本火山学	
	会講演予稿集, p6, p92	
(36)	佐々木実,橋野剛,村上浩	(記載の削除)
	(1993):日光火山群,日光	
	白根火山および三ツ岳火山の	

	変	更	前			変	更	後	
	地質と岩	·石,弘	前大学理学	学部					
	地球科学	科報告	, 40, p10)1-					
	117 (199	3)							
(37)	高橋正樹	,小堀	容子,矢县	島有	(記載	の削除	;)		
	紀子(19	995) :	日光白根;	火山					
	下マグマ	供給シ	ステムの特	岩石					
	学的モデ	ル,月	間地球,1	L7,					
	p113-11	9							
(記載	ぱの追加)				(35)	草野有	「紀,及」	輝樹, 石	塚吉
						浩,	石 塚 治	,山元	孝弘
						(2022	2):日注	光白根及び	三岳
						火山地	2質図,2	2, 産業技	友術総
						合研究	所地質調	調査総合せ	ミンタ
						-			
(38)	大森昌衛	「編(19	86):日ス	本の	(36)	大森昌	【衛編(1	1986) : E	日本の
	地質3	関東地	方,共立	立出		地質3	関東	地方,共	立出
	版, p335					版, p3	335		
(39)	鈴木毅彦	: (1990) :テフロ	ロク	(37)	鈴木毅	と彦(199	90):テフ	1ロク
	ロノロジ	ーから	みた赤城。	火山		ロノロ	ジーから	らみた赤城	戊 火山
	最近20万	年間の	噴火史,均	地学		最近20)万年間の	の噴火史,	地学
	雜誌, 99), 2 (1	990), p6	50 —		雜誌,	99, 2 ((1990),]	p60 —
	75					75			
(40)	富田平匹	郎,中	野政詩, 新	鈴木	(38)	富田平	² 四郎,「	中野政詩,	鈴木

変更前	変 更 後
敬(1994):地域,深さによ	敬(1994):地域,深さによ
る鹿沼土の物理的構成と各種	る鹿沼土の物理的構成と各種
物理性の差異について、土壌	物理性の差異について、土壌
の物理性, 第69号, p11-21	の物理性, 第69号, p11-21
(1994)	(1994)
(41)宇井忠英編(1997):火山噴	(39) 宇井忠英編(1997):火山噴
火と災害,東京大学出版会	火と災害,東京大学出版会
(42) 青木かおり,入野智久,大場	(40)青木かおり,入野智久,大場
忠道(2008):鹿島沖海底コ	忠道(2008):鹿島沖海底コ
アMD01-2421の後期更新世テ	アMD01-2421の後期更新世テ
フラ層序, 第四紀研究, 47,	フラ層序, 第四紀研究, 47,
(6) , p391-407	(6) , p391-407
(43) 高橋正樹, 関慎一郎, 鈴木洋	(41) 高橋正樹, 関慎一郎, 鈴木洋
美,竹本弘幸,長井雅史,金	美, 竹本弘幸, 長井雅史, 金
丸龍夫(2012):赤城火山噴	丸龍夫(2012):赤城火山噴
出物の全岩化学組成-分析デ	出物の全岩化学組成-分析デ
-タ381個の総括-,日本大	-タ381個の総括-,日本大
学文理学部自然科学研究所研	学文理学部自然科学研究所研
究紀要, 47, p341-400	究紀要, 47, p341-400
(44) 及川輝樹(2012):赤城山と	(42)及川輝樹(2012):赤城山と
栗駒山の歴史時代の噴火記	栗駒山の歴史時代の噴火記
録,日本火山学会講演予稿	録,日本火山学会講演予稿
集, p140	集, p140

変 更 前	変 更 後
(45)山元孝広(2014a) : 赤城火	(43)山元孝広(2014a):赤城火
山の噴火履歴の再検討と定量	山の噴火履歴の再検討と定量
化, 日本火山学会講演予稿集	化,日本火山学会講演予稿
	集, p140
(46)山元孝広(2014b) : 日本の	(44)山元孝広(2014b):日本の
主要第四紀火山の積算マグマ	主要第四紀火山の積算マグマ
噴出量階段図,地質調査総合	噴出量階段図,地質調査総合
センター研究資料集, 613,	センター研究資料集, p 613,
地質調査総合センター	地質調査総合センター
(47)山元孝広(2016):赤城火山	(45)山元孝広(2016):赤城火山
軽石噴火期のマグマ噴出率と	軽石噴火期のマグマ噴出率と
組成の変化,地質学雑誌,	組成の変化,地質学雑誌,
122, p109-126	122, p109-126
(48)早川由紀夫(1999):赤城山	(46)早川由紀夫(1999):赤城山
は活火山か?,地球惑星科学	は活火山か?,地球惑星科学
関連学会合同大会予稿集	関連学会合同大会予稿集
(CD - ROM), As -012	(CD-ROM) , As-012
(49) 早川由紀夫,新井房夫,北爪	(47) 早川由紀夫,新井房夫,北爪
智啓(1997):燧ヶ岳火山の	智啓(1997):燧ヶ岳火山の
噴火史,地学雑誌,106,	噴火史,地学雑誌,106,
p660-664	p660-664
(50)山元孝広(1999):福島-栃	(48) 山元孝広(1999):福島-栃
木地域に分布する30-10万年	木地域に分布する30-10万年

変 更 前	変 更 後
前のプリニー式降下火砕物 :	前のプリニー式降下火砕物 :
沼沢・燧ヶ岳・鬼怒沼・砂子	沼沢・燧ヶ岳・鬼怒沼・砂子
原火山を給源とするテフラ群	原火山を給源とするテフラ群
の層序,地質調査所月報,	の層序,地質調査所月報,
50, p743-767	50, p743-767
(51) 山元孝広, 阪口圭一 (2000)	(49) 山元孝広, 阪口圭一 (2000)
: テフラ層序からみた安達太	: テフラ層序からみた安達太
良火山,最近約25万年間の噴	良火山,最近約25万年間の噴
火活動,地質学雑誌,106,	火活動,地質学雑誌,106,
p865-882	p865-882
(52)藤縄明彦,林信太郎,梅田浩	(50)藤縄明彦,林信太郎,梅田浩
司(2001):安達太良火山の	司(2001):安達太良火山の
K-Ar年代:安達太良火山形	K-Ar年代:安達太良火山形
成史の再検討,火山,46,	成史の再検討,火山,46,
p95 - 106	p95-106
(53) 藤縄明彦, 鎌田光春(2005)	(51) 藤縄明彦, 鎌田光春 (2005)
:安達太良火山の最近25万年	:安達太良火山の最近25万年
間における山体形成史とマグ	間における山体形成史とマグ
マ供給系の変遷,岩石鉱物科	マ供給系の変遷,岩石鉱物科
学, 34, p35-58	学, 34, p35-58
(54)長谷川健,藤縄明彦,伊藤太	(52)長谷川健,藤縄明彦,伊藤太
久(2011):磐吾妻,安達太	久(2011):磐吾妻,安達太
良:活火山ランクBの三火	良:活火山ランクBの三火

変 更 前	変 更 後
山, 地質学雑誌, 117, p33-	山,地質学雑誌,117,p33-
48	48
(55)三村弘二(1994) : 磐梯火山	(53)三村弘二(1994) : 磐梯火山
の放射年代-概報-,地質調	の放射年代-概報-,地質調
查所月報,第45巻,第10号,	查所月報,第45巻,第10号,
p565-571, 1994	p565-571, 1994
(56)三村弘二,中村洋一(1995)	(54)三村弘二,中村洋一(1995)
: 磐梯山の地質形成史と岩	: 磐梯山の地質形成史と岩
石, 磐梯火山, p87-101	石, 磐梯火山, p87-101
(1995)	(1995)
(57)梅田浩司,林信太郎,伴雅	(55)梅田浩司,林信太郎,伴雅
雄, 佐々木実, 大場司, 赤石	雄, 佐々木実, 大場司, 赤石
和幸(1999):東北日本,火	和幸(1999):東北日本,火
山フロント付近の2.0Ma以降	山フロント付近の2.0Ma以降
の火山活動とテクトニクスの	の火山活動とテクトニクスの
推移,火山,第44巻	推移,火山,第44巻
(1999), p233-249	(1999), p233-249
(58)山元孝広(1995):沼沢火山	(56)山元孝広(1995) : 沼沢火山
における火砕流噴火の多様	における火砕流噴火の多様
性, 沼沢湖および水沼火砕堆	性、沼沢湖および水沼火砕堆
積物の層序,火山,40,p6.7	積物の層序,火山,40,p6.7
-81	-81
(59)山元孝広(2003):東北日	(57)山元孝広(2003):東北日

	変 更 前		変	更	後
	本, 沼沢火山の形成史:噴出	ī	本, 氵	召沢火山の	形成史:噴出
	物層序,噴出年代及びマグマ		物層戶	序,噴出年	代及びマグマ
	噴出量の再検討,地質調査研	:	噴出量	量の再検討,	地質調査研
	究報告, 54, p323-340		究報台	북, 54, p32	3-340
(60)	新エネルギー,産業技術総合	(58)	新エン	ネルギー,	産業技術総合
	開発機構(NEDO)(1991):		開発構	幾構(NEDO)) (1991) :
	磐梯地域火山地質図及び地熱	:	磐梯圩	也域火山地?	質図及び地熱
	地質編図説明書, 全国地熱資		地質約	扁図説明書,	全国地熱資
	源総合調査(第3次)広域熱	:	源総合	言調査(第	3次)広域熱
	水流動系調查 火山性熱水素		水流動	動系調査 ク	火山性熱水対
	流系地域タイプ③, p80		流系均	也域タイプ(3), p80
(61)	高橋正樹,小林哲夫編 (1999) (59)	高橋正	三樹, 小林哲	「夫編 (1999)
	: 吾妻火山-雄大な爆裂カル		:五章	妻火山 – 雄:	大な爆裂カル
	デラと中央火口丘を歩く-,		デラる	と中央火口.	丘を歩く-,
	東北の火山 フィールドガイ		東北の	の火山 フィ	ィールドガイ
	ド 日本の火山④, 築地書	:	ドΕ	日本の火山	④,築地書
	館, p89-104		館, p	89-104	
(62)	山元孝広(2005):福島県,	(60)	山元章	孝広(2005)) :福島県,
	吾妻火山の最近7千年間の噴		吾妻り	と 山の最近	7 千年間の噴
	火史:吾妻-浄土平火山噴出	ī	火史	: 吾妻-净:	土平火山噴出
	物の層序とマグマ供給系、地		物の層	層序とマグ	マ供給系,地
	質学雑誌, 111, p94-110		質学森	隹誌,111,	p94-110
(63)	Soda, Tsutomu. (1996) :	(61)) Soda	, Tsutomu.	(1996) :

変 更 前	変 更 後
Explosive activities of	Explosive activities of
Haruna volcano and their	Haruna volcano and their
impacts on human life in the	impacts on human life in the
sixth century A.D ,	sixth century A.D ,
Geograph. Rep. Tokyo	Geograph.Rep. Tokyo
Metropolitan Univ, 31, p37	Metropolitan Univ, 31, p37
-52	-52
(64)下司信夫(2013):詳細火山	(62)下司信夫(2013):詳細火山
データ集: 榛名火山, 日本の	データ集:榛名火山,日本の
火山,地質調査総合センター	火山,地質調査総合センター
(https://gbank.gsj.jp/vol	https://gbank.gsj.jp/volca
cano/Act_Vol/haruna/index.	no/Act_Vol/haruna/index.ht
html)	ml
(記載の追加)	(63)渡部将太,長谷川健,小畑直
	也, 豊田新, 今山武志
	(2023):福島県南部,二岐
	山火山の噴火史とマグマ供給
	系,地質学雑誌,第129巻,1
	号, p.307-324
(65)山元孝広(2013b):東茨城	(記載の削除)
台地に分布する更新統の新層	
序とMIS5-7海面変化との関	
係:地下地質とテフラ対比に	

	変	更	前		変	更	後
	よる茨坊	战層, 見	和層,夏海				
	層, 笠神	層の再定	ē義, 地質調				
	查所報告	言,第64	巻, 第9/10				
	号, p225	-249					
(68)	山元孝広	(2015)	: 新たに認	(64)	山元	孝広(20	15):新たに認
	定された	第四紀り	、山の放射年		定さ	れた第四	紀火山の放射年
	代:笹森	山火山,	地質調査研		代:	笹森山火	山,地質調査研
	究報告,	66, p15 [.]	-20		究報	告, 66, p	o15-20
(66)	阪口圭一	(1995)	:5万分の1	(65)	阪口	圭一(19	95):5万分の
	地質図幅	富「二本	松地域の地		地質	図幅「二	二本松地域の地
	質」, 北	的質調查	総合センタ		質」	,地質調	『査総合センタ
	—, p66				—,]	p66	
(67)	長橋良隆	,木村衫	谷司,大竹二	(66)	長橋	良隆,木	村裕司,大竹二
	男,八島	隆一(2	004):福島		男,	八島隆一	(2004):福島
	市南西音	『に分布	する鮮新世		市南	西部に分	う 布する鮮新世
	「笹森山	安山岩.	」のK-Ar年		「笹	森山安山	岩」のK-Ar年
	代,地球	《科学,	58, p407 —		代,	地球科学	左, 58, p407-
	412				412		
(69)	飯塚義之	(1996)	:子持火山	(67)	飯塚	義之(19	96):子持火山
	の地質と	活動年	代, 岩鉱,		の地	質と活動	b年代,岩鉱,
	91, p73-	-85			91,]	p73-85	
(70)	赤石和幸	,梅田浩	司(2002)	(68)	赤石	和幸,梅日	田浩司(2002)
	:新潟県的	飯士火山	の形成史とK		:新潮	周県飯士少	x山の形成史とI

	変 更 前	変更後
	-Ar年代(演旨) 日本鉱物	-Ar年代(演旨) 日本鉱物
	学会年会,日本岩石鉱物鉱床	学会年会,日本岩石鉱物鉱床
	学会学術講演会講演要旨集,	学会学術講演会講演要旨集,
	P304	P304
(71)	及川輝樹(2003):飛騨山脈	(69)及川輝樹(2003):飛騨山脈
	の隆起と火成活動の時空的関	の隆起と火成活動の時空的関
	連, 第四紀研究, 42(3),	連, 第四紀研究, 42(3),
	p. 141-156	p.141-156
(72)	Nagaoka Shinji (1988) : The	(70) Nagaoka Shinji (1988) : The
	late quaternary tephra	late quaternary tephra
	layers from the caldera	layers from the caldera
	volcanoes in and around	volcanoes in and around
	kagoshima bay, southern	kagoshima bay, southern
	kyushu, Japan, 23, p.49—	kyushu , Japan ,
	122	Geographical Reports of
		Tokyo Metropolitan
		University(23), p.49-122
(73)	三好雅也,長谷中利昭,佐野	(71) 三好雅也, 長谷中利昭, 佐野
	貴司(2005):阿蘇カルデラ	貴司(2005):阿蘇カルデラ
	形成後に活動した多様なマグ	形成後に活動した多様なマグ
	マとそれらの因果関係につい	マとそれらの因果関係につい
	て,火山,第50巻(2005),	て,火山,第50巻(2005),
	第5号, p.269-283	第5号, p.269-283

変 更 前	変 更 後
(74)守屋以智雄(1983):日本の	(72)守屋以智雄(1983):日本の
火山地形, 東京大学出版会,	火山地形, 東京大学出版会,
p135	p135
(75) 米倉伸之(2001):日本の地	(73)米倉伸之(2001):日本の地
形〈1〉総説,東京大学出版	形〈1〉総説,東京大学出版
会, p349	会, p349
(76) Zhao Dapeng, Wei Wei,	(74) Zhao Dapeng, Wei Wei,
Nishizono Yukihisa, Inakura	Nishizono Yukihisa, Inakura
Hirohito (2011) : Low —	Hirohito (2011) : Low —
frequency earthquakes and	frequency earthquakes and
tomography in western	tomography in western
Japan: Insight into fluid	Japan: Insight into fluid
and magmatic activity,	and magmatic activity,
Journal of Asian Earth	Journal of Asian Earth
Sciences , 42 , p.1381 —	Sciences , 42 , p.1381 —
1393	1393
(77)東宮昭彦(1997):実験岩石	(75)東宮昭彦(1997):実験岩石
学的手法で求めるマグマ溜ま	学的手法で求めるマグマ溜ま
りの深さ,月刊地球,	りの深さ,月刊地球,
Vol19, No11, p720-724	Vol.19, No.11, p720-724
(78) 及川輝樹,鈴木雄介,千葉達	(76) 及川輝樹, 鈴木雄介, 千葉達
郎(2014):御嶽山の噴火-	郎(2014):御嶽山の噴火-
その歴史と2014年噴火,科	その歴史と2014年噴火,科

変 更 前	変 更 後
学,岩波書館, p1218-1225	学,岩波書店,p1218-1225
(79)木村純一(1993):後期更新	(77)木村純一(1993):後期更新
世の御岳火山:火山灰層序と	世の御岳火山:火山灰層序と
火山層序学を用いた火山活動	火山層序学を用いた火山活動
史の再検討,地球科学,47,	史の再検討,地球科学,47,
p301-321	p301-321
(80)高橋正樹, 市川寛海, 金丸龍	(78)高橋正樹,市川寛海,金丸龍
夫, 安井真也, 間瀬口輝浩	夫, 安井真也, 間瀬口輝浩
(2013):浅間黒斑火山崩壊	(2013) :浅間黒斑火山崩壊
カルデラ壁北部仙人岩付近の	カルデラ壁北部仙人岩付近の
プロキシマル火砕岩相-牙溶	プロキシマル火砕岩相-牙溶
岩グループの火山角礫岩・凝	岩グループの火山角礫岩・凝
灰角礫岩および仙人溶岩グル	灰角礫岩および仙人溶岩グル
ープの溶結火砕岩-,日本大	ープの溶結火砕岩ー,日本大
学文理学部自然科学研究所研	学文理学部自然科学研究所研
究紀要, 48, p.141-168	究紀要, 48, p.141-168
(81) 高橋正樹・安井真也(2013)	(79) 高橋正樹・安井真也(2013)
: 浅間前掛火山のプロキシマ	: 浅間前掛火山のプロキシマ
ル火山地質学及び巡検案内書	ル火山地質学及び巡検案内書
- 浅間前掛火山黒豆河原周辺	- 浅間前掛火山黒豆河原周辺
の歴史時代噴出物-,火山,	の歴史時代噴出物-,火山,
58, p. 311-328	58, p. 311-328
(82)気象庁(2015) : 浅間山の火	(80)気象庁(2015) : 浅間山の火

	変 更 前		変 更 後
	山活動解説資料,火山活動解		山活動解説資料,火山活動解
	説資料(平成27年6月24日18		説資料(平成27年6月24日18
	時30分), 気象庁地震火山部		時30分), 気象庁地震火山部
	火山監視・情報センター,		火山監視・情報センター,
	p. 1-10		p.1-10
(83)	長井雅史, 高橋正樹 (2008)	(81)長井雅史, 高橋正樹 (2008)
	:箱根火山の地質と形成史,		:箱根火山の地質と形成史,
	神奈川県立博物館研究調査報		神奈川県立博物館研究調査報
	告(自然), 13, p.25-42.		告(自然), 13, p.25-42
(84)	早津賢二,新井房夫,小島正	(82)) 早津賢二, 新井房夫, 小島正
	巳,大場孝信(2008):妙高		巳,大場孝信(2008):妙高
	火山群-多世代火山のライフ		火山群-多世代火山のライフ
	ヒストリー, p424		ヒストリー, p424
(85)	原山智(1990):上高地地域	(83))原山智(1990):上高地地域
	の地質,地域地質研究報告,		の地質,地域地質研究報告,
	5万分の1地質図幅,地質調査		5万分の1地質図幅,地質調査
	所, p175		所, p175
(86)	鈴木毅彦(2000):飛騨山脈	(84))鈴木毅彦(2000):飛騨山脈
	貝塚給源火道起源の貝塚上宝		貝塚給源火道起源の貝塚上宝
	テフラを用いた中期更新世前		テフラを用いた中期更新世前
	半の地形面編年,地理学評		半の地形面編年,地理学評
	論, 73A-1, pp.1-25		論, 73A-1, p.1-25
(87)	工藤崇,檀原徹,山下透,植	(85))工藤崇,檀原徹,山下透,植

	変	更	前		変	更	後	
	木岳雪,	佐藤大介	(2011) :		木岳雪	,佐藤大	介(2011)	:
	八甲田ス	カルデラ起	源火砕流堆		八甲田	カルデラ	起源火砕	
	積物の層	鬙序の再検	討,日本第		積物の	層序の再	検討,日ス	本第
	四紀学会	会講演要旨	集, p144-		四紀学	会講演要	旨集,pl4	4-
	145				145			
(88)	鈴木毅	彦,中山俊	穿雄(2007)	(86)	鈴木毅	:彦,中山	俊雄(20)07)
	:東北	日本弧,仙	岩地熱地域		:東北	日本弧,	仙岩地熱	也域
	を給源	とする2.0	Maに噴出し		を給源	〔とする2.	OMaに噴け	出し
	た大規	模火砕流に	伴う広域テ		た大規	模火砕流	に伴う広	或テ
	フラ	,火山,	第 52 巻	:	フラ	,火山	, 第 52	2巻
	(2007)),第1号,	p. 23-38		(2007),第1号	7 , p.23—	38
(89)	高橋正枝	澍(1995)	: 大規模珪	(87)	高橋正	樹(1995):大規	莫珪
	長質火口	山活動と地	殻歪速度,		長質火	山活動と	地殻歪速	度,
	火山, 貧	第40巻(19	95) , p.33		火山,	第40巻(1995), p	o. 33
	-42				-42			
(90)	守屋以	智雄(1979	9): 日本	(88)	守屋以	智雄(19	979) :	∃本
	の第四約	紀火山の地	形発達と分		の第四	紀火山の	地形発達。	と分
	類,地	理学評論,	52 — 9,		類,地	理学評論	i, 52 —	9,
	p479-5	01, 1979			p479-5	501, 1979)	
(91)	坂本亨,	宇野沢昭	(1976) :	(89)	坂本亨	,宇野沢	昭(1976)	:
	茨城県	瓜連丘陵の	第四系と久		茨城県	瓜連丘陵	の第四系。	と久
	慈川・規	那珂川の河	谷発達史,		慈川・	那珂川の	河谷発達	史,
	地質調査	查所月報,	第27巻,第		地質調	查所月報	,第27巻,	第

変 更 前	変 更 後
10号p655-664, 1976	10号, p655-664, 1976
(記載の追加)	(90) 西野佑紀,長谷川健,伊藤久
	敏, 菊池瑛彦, 大井信三
	(2023):栃木県北部,塩原
	カルデラ噴出物の編年とマグ
	マ変遷,地質学雑誌,第129
	巻, 1号, p.61-73
(92) 三村弘二 (2002) :東北日	(91) 三村弘二(2002):東北日
本, 猫魔火山の地質と放射年	本, 猫魔火山の地質と放射年
代,火山,第47巻(2002),	代,火山,第47巻(2002),
第4号, p217-225	第4号, p217-225
(93) Tamura Itoko, Yamazaki	(92) Tamura Itoko, Yamazaki
Haruo , Mizuno Kiyohide	Haruo , Mizuno Kiyohide
(2008) : Characteristics	(2008) : Characteristics
for the recognition of	for the recognition of
Pliocene and early	Pliocene and early
Pleistocene marker tephras	Pleistocene marker tephras
in central Japan ,	in central Japan ,
Quaternary International	Quaternary
178 (2008) , p. 85-99	International , 178
	(2008), p.85-99
(94)大石雅之(2009):四阿火山	(93)大石雅之(2009):四阿火山
を起源とする噴出物の岩石記	を起源とする噴出物の岩石記

変 更 前	変 更 後
載的特徴とテフラ分布、地学	載的特徴とテフラ分布,地学
雜誌, 118(6), p.1237-	雜誌, 118(6), p.1237-
1246, 2009	1246, 2009
(95) 鈴木毅彦(2001):海洋酸素	(94) 鈴木毅彦(2001) : 海洋酸素
同位体ステージ5-6境界に降	同位体ステージ5-6境界に降
下した飯縄上樽テフラ群とそ	下した飯縄上樽テフラ群とそ
の編年学的意義, 第四紀研	の編年学的意義,第四紀研
究, 40 (1) , p.29-41	究, 40 (1) , p.29-41
(記載の追加)	(95) 鈴木毅彦, 早川由紀夫
	(1990) : 中期更新世に噴出
	した大町Apmテフラ群の層位
	と年代,第四紀研究,
	29(2), p.105-120
(96) 鈴木毅彦, 檀原徹, 藤原治	(96) 鈴木毅彦, 檀原徹, 藤原治
(2001):東北日本の大規模	(2001) : 東北日本の大規模
火砕流は広域テフラを生産し	火砕流は広域テフラを生産し
たか?, 月間地球, Vo123,	たか?, 月間地球, Vol.23,
No9, p.610-613	No9, p.610-613
(記載の追加)	(97)山元孝広(2013b):東茨城
	台地に分布する更新統の新層
	序とMIS5-7海面変化との関
	係:地下地質とテフラ対比に
	よる茨城層,見和層,夏海

変 更 前	変 更 後
	層,笠神層の再定義,地質調
	查所報告, 第64巻, 第9/10
	号, p225-249
(97) Newhall and Self (1982)	(98) Newhall and Self (1982)
:The Volcanic Explosivity	:The Volcanic Explosivity
Index (VEI) 'An Estimate	Index (VEI) 'An Estimate
of Explosive Magnitude for	of Explosive Magnitude for
Historical Volcanism ,	Historical Volcanism ,
JOURNAL OF GEOPHYSICAL	JOURNAL OF GEOPHYSICAL
RESEARCH, VOL. 87, NO.	RESEARCH, VOL. 87, NO.
C2, p1231 — 1238, FEBRUARY	C2, p1231 — 1238, FEBRUARY
20, 1982	20, 1982
(98)萬年一剛(2013):降下火山	(99) 萬年一剛(2013):降下火山
灰シミュレーションコード	灰シミュレーションコード
Tephra2の理論と現状-第四	Tephra2の理論と現状-第四
紀学での利用を視野に,第四	紀学での利用を視野に,第四
紀研究, 52 (4), p.173-	紀研究, 52 (4), p.173-
187	187
(99)山崎正男(1958):日光火山	(100)山崎正男(1958):日光火
群,地球科学,第36号(1958	山群,地球科学,第36号
年2月), p.27-35	(1958年2月), p.27-35
(100) 山元孝広(2011):磐梯火	(101) 山元孝広(2011):磐梯火
山最初期噴出物におけるマ	山最初期噴出物におけるマ

変 更 前	変 更 後
グマ組成の時間変化:裏磐	グマ組成の時間変化:裏磐
梯高原コアの化学分析結	梯高原コアの化学分析結
果,火山,第56巻(2011),	果,火山,第56巻(2011),
第6号, p.189-200	第6号, p.189-200
(101)山元孝広, 須藤茂(1996)	(102) 山元孝広, 須藤茂 (1996)
: テフラ層序からみた磐梯火	: テフラ層序からみた磐梯火
山の噴火活動史, 地質調査	山の噴火活動史, 地質調査
所月報, 第47巻, 第6号,	所月報, 第47巻, 第6号,
p335-359, 1996	p335-359, 1996
(102) 小荒井衛, 津沢正晴, 星野	(103) 小荒井衛, 津沢正晴, 星野
実(1995):磐梯山の地形発	実(1995): 磐梯山の地形発
達史,「火山地域における土	達史,「火山地域における土
砂災害発生予測手法の開発に	砂災害発生予測手法の開発に
関する国際共同研究」「岩屑	関する国際共同研究」「岩屑
流発生場に関する研究」分科	流発生場に関する研究」分科
会研究成果, 磐梯火山, p135	会研究成果, 磐梯火山, p135
-143	- 143
(103) 山元孝広,長谷部忠夫	(104) 山元孝広,長谷部忠夫
(2014) : 福島県只見町叶津	(2014) : 福島県只見町叶津
の埋没化石林の放射性炭素年	の埋没化石林の放射性炭素年
代: 沼沢火山水沼噴火年代の	代: 沼沢火山水沼噴火年代の
再検討,地質学雑誌,第120	再検討,地質学雑誌,第120
巻, 第1号, p1-9	巻, 第1号, p1-9

 $6 - \equiv -90$

変 更 前	変 更 後
(104) 早田勉(1989):6世紀にお	(105)早田勉(1989):6世紀にお
ける榛名火山の2回の噴火と	ける榛名火山の2回の噴火と
その災害, 第四紀研究, 27	その災害, 第四紀研究, 27
(4) , p. 297-312	(4) , p. 297-312
(105) Naomichi Miyaji, Ayumi	(106) Naomichi Miyaji, Ayumi
Kan'no, Tatsuo Kanamaru,	Kan'no, Tatsuo Kanamaru,
Kazutaka Mannen (2011) :	Kazutaka Mannen (2011) :
High — resolution	High — resolution
reconstruction of the Hoei	reconstruction of the Hoei
eruption (AD 1707) of Fuji	eruption (AD 1707) of Fuji
volcano, Japan, Journal of	volcano, Japan, Journal of
Volcanology and Geothermal	Volcanology and Geothermal
Research, 207, p113-129	Research, 207, p113-129
(106) 古川 竜太, 中川光弘	(107) 古川竜太, 中川光弘
(2010):樽前火山地質図,	(2010):樽前火山地質図,
地質調査総合センター	地質調査総合センター
(107) 貝塚爽平,小池一之,遠藤	(108) 貝塚爽平,小池一之,遠藤
邦彦, 山崎晴雄, 鈴木毅彦編	邦彦,山崎晴雄,鈴木毅彦編
(2000) :日本の地形4 関	(2000) :日本の地形4 関
東·伊豆小笠原,東京大学出	東·伊豆小笠原,東京大学出
版会	版会

別表 2

変	更	前	変 更 後
第 3.6-19 表	検討対	象とする内陸	(記載の削除)
地殻内地震			
(記載の追加))		第3.6-19表 標準応答スペクトル
			のコントロールポイント
第 3.6-22 表	震源を	特定せずに策	第3.6-22表 2004年北海道留萌
定する地震	動の設定	に用いる地下	支庁南部地震の検討に用いる地下
構造モデル			構造モデル
第 3.6-23 表			第 3.6-25 表
第 3.6-24 表	振幅包	絡線の経時的	第 3.6-26 表 設計用応答スペクト
変化			ルに適合する模擬地震波の振幅包
			絡線の経時的変化
第 3.6-25 表	模擬地	震波の作成結	第 3.6-27 表 設計用応答スペクト
果			ルに適合する模擬地震波の作成結
			果
第 3.6-26 表			第 3.6-28 表
第 3.6-31 図	(1) 加萠	泰他(2004)	(記載の削除)
に基づき設定	した応答	スペクトル	
(水平方向)			
第 3.6-31 図	(2) 加萠	泰他(2004)	(記載の削除)
に基づき設定	した応答	スペクトル	
(鉛直方向)			
第 3.6-32 図			第 3.6-36 図

変 更 前	変 更 後
第 3.6-33 図	第 3.6-37 図
第 3.6-34 図	第 3.6-38 図
第 3.6-35 図	第 3.6-39 図
第 3.6-36 図	第 3.6-40 図
第 3.6-37 図 応答スペクトル比	第 3.6-41 図 設計用応答スペクト
	ルに対する模擬地震波の応答スペ
	クトル比
第 3.6-38 図	第 3.6-42 図
第 3.6-39 図	第 3.6-43 図
第 3.6-40 図 基準地震動 S _s -3	第 3.6-44 図(1) 基準地震動 S _s -
1の時刻歴波形	31の時刻歴波形
	第 3.6-44 図(2) 基準地震動 S _s -
	32の時刻歴波形
第 3.6-41 図	第 3.6-45 図
第3.7-18図(1) 内陸地殻内地震の	第3.7-18図(1) 内陸地殻内地震の
領域震源モデルによる一様ハザー	領域震源モデルによる一様ハザー
ドスペクトルと基準地震動 S _s -	ドスペクトルと基準地震動Ss-
31の応答スペクトルの比較(水	31及びS _s -32の応答スペク
平方向)	トルの比較(水平方向)
第3.7-18図(2) 内陸地殻内地震の	第3.7-18図(2) 内陸地殻内地震の
領域震源モデルによる一様ハザー	領域震源モデルによる一様ハザー
ドスペクトルと基準地震動Ss-	ドスペクトルと基準地震動Ss-
31の応答スペクトルの比較(鉛	31及びS _s -32の応答スペク

変 更 前	変 更 後
直方向)	トルの比較(鉛直方向)
(記載の追加)	第7.4-2図(2)火砕物密度流の到
	達可能性範囲(二岐山)
第7.4-2図(2)火砕物密度流の到	第7.4-2 図(3) 火砕物密度流
達可能性範囲(男体・女峰火山	の到達可能性範囲(男体・女峰火
群)	山群)
(記載の追加)	第7.4-2図(4)火砕物密度流の到
	達可能性範囲(日光白根火山群)
第7.4-2図(3)火砕物密度流の到	第7.4-2図(5)火砕物密度流の到
達可能性範囲(赤城山)	達可能性範囲(赤城山)
第7.4-2図(4)火砕物密度流の到	第7.4-2図(6)火砕物密度流の到
達可能性範囲(燧ヶ岳)	達可能性範囲(燧ヶ岳)
第7.4-2図(5)火砕物密度流の到	第7.4-2図(7)火砕物密度流の到
達可能性範囲(安達太良山)	達可能性範囲(安達太良山)
第7.4-2図(6)火砕物密度流の到	第7.4-2図(8)火砕物密度流の到
達可能性範囲(笹森山)	達可能性範囲(笹森山)
第7.4-2図(7)火砕物密度流の到	第7.4-2図(9)火砕物密度流の到
達可能性範囲(磐梯山)	達可能性範囲(磐梯山)
第7.4-2図(8)火砕物密度流の到	第7.4-2図(10)火砕物密度流の到
達可能性範囲(沼沢)	達可能性範囲(沼沢)
第7.4-2図(9)火砕物密度流の到	第7.4-2図(11)火砕物密度流の到
達可能性範囲 (子持山)	達可能性範囲(子持山)
第7.4-2図(10)火砕物密度流の	第7.4-2図(12)火砕物密度流の到

変更前	変 更 後
到達可能性範囲(吾妻山)	達可能性範囲(吾妻山)
第7.4-2図(11)火砕物密度流の	第7.4-2図(13)火砕物密度流の到
到達可能性範囲(榛名山)	達可能性範囲(榛名山)

添付書類六 1章を以下のとおり補正する。

頁	行	補正	前	補正後
** 6-1-17		(記載の変更)		別紙 6-1-1 のとおり変
\sim				更する。
** 6-1-21				
** 6-1-24 と		(記載の追加)		別紙 6-1-2 のとおり追
** 6-1-25 Ø				加する。
間				
** 6-1-25		(記載の変更)		別紙 6-1-3 のとおり変
				更する。
** 6-1-27		(記載の変更)		別紙 6-1-4 のとおり変
~				更する。
** 6-1-28				
** 6-1-30		(記載の変更)		別紙 6-1-5 のとおり変
~				更する。
** 6-1-33				
** 6-1-36		(記載の変更)		別紙 6-1-6 のとおり変
				更する。

なお,*を付した頁は,令和3年6月25日付け総室発第29号で申請した頁を,** を付した頁は,令和5年6月23日付け総室発第42号で一部補正した頁を示す。



第1.7-9図(1) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設)(1)

別紙 6-1-1



	すべり安全率	26.4 [29.23]	22.4 [81.68]	20.0 [68.34]	14.1 (正,正) [8.48]	(正,正) (正,正) [10.16]
(断1面)	すべり面形状					
吃則(51線直交	基準地震動	Ss-14	Ss-21	Ss-22	Ss-31	Ss-32
<u> </u>	すべり安全率	13.4 (逆, 正) 〔19.56〕	25.3 [24.67]	24.8 [28.94]	25.5 (26.06)	(说) [1] [1] [1] [1] [1] [1]
「万津邦是(鉄形コンク	すべり面形状			L.		小すべり安全率を示す。 特烈(税)を示す。 - 約直反転を考慮し、(正, 正),(正, 逆),(逆, 正), ち最小となるすべり安全率を記載。 「反転を考慮し,(正, 正),(逆, 正)の組合せのうち 該記載。 - 鉛直反転を考慮し,(正, 正),(正, 逆),(逆, 正), ち最小となるすべり安全率を記載。
	基準地震動	Ss-D1	Ss-11	Ss-12	Ss-13	※ (14, 歳) ※ [14, 発生時 ※ Ss-D1(は水平 の組合せのう すべり安全率 まっくり安全率 の組合せのうは水平 すべり安全率

(3)基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設) 第1.7-9 図 (3)





「 」 」 」 」	すべり面形状	すべり安全率 7.5 (逆,逆) (23.04) (23.04) (23.04) (23.04)	基準地震動 Ss-14 Ss-21	よい面かえ ま	すべり安全率 11.5 (29.78) (29.78) 8.4 (66.26)
		8.3 [31.50]	Ss-22		10.6 (92.27)
		8.5 (28.72)	Ss-31		7.7 (正,正) (9.35)
(4)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)(2)	J安全率を示す。)を示す。 反転を考慮し、(正,正),(正,逆),(逆,正), となるすべり安全率を記載。 考慮し,(正,正),(逆,正)の組合せのうち島 考慮し,(正,正),(正,逆),(逆,正), となるすべり安全率を記載。	· (府) - 「市) - 「市) - (市) - (市)	Ss-32		(说, 讯) [10.03]

取水構造物(汀線平行断面)(岩盤原盆に沿ったすべり)

(2) 基礎地盤のすべり安全率一覧表(耐震重要施設) 第1.7-9 図 (5)



6 - 1 - 7
すべり安全率	13.4 [31.51]	9.6 [69.16]	8.9 [83.77]	(正,正) (11,正) (8.66)	6.9 (正, 正) (9.11)
すべり面形状					
基準地震動	Ss-14	Ss-21	Ss-22	Ss-31	Ss-32
すべり安全率	5.6 (逆, 正) [53.87]	9.5 (25.65)	9.1 (27.99)	9.7 (25.22)	(現) (近)となる (街, 街
すべり面形状					小すべり安全率を示す。 専刻(秒)を示す。 ・約直反転を考慮し,(正, 正)、(正, 逆)、(逆, 正), 広晨小となるすべり安全率を記載。 「反転を考慮し,(正, 正)、(近, 正)の組合せのうち最 を記載。 ・鉛直反転を考慮し、(正, 正)、(正, 逆)、(逆, 正), ち最小となるすべり安全率を記載。
基準地震動	Ss-D1	Ss ⁻¹	Ss-12	Ss ⁻¹ 3	 ※ 〇(は, 膿) ※ (〕は, 強生時 ※ Ss-D1は水甲 の組合せのご の組合せのご * Ss-31(は水甲) すべり安全率 ※ Ss-32(は水甲,

第1.7-15図 周辺斜面のすべり安全率一覧表

別紙 6-1-3

6 - 1 - 8





基礎地盤のすべり安全率一覧表(常設重大事故等対処施設)(1) 第1.7-19図(1)





(EW断面) すべり面形状 すべり安生	E) Ss-14 (31.55)	8) 8.5 (65.90)	3) Ss-22 (83.71	6) (863) (863)	5.9 Ss-32 (说,正
基準地震動 すべり面形状 すべり3	4. Ss-D1 (说, 〔53.	8. [25.	7. Ss-12	Ss-13 (25.	(○(は、最小すべり安全率を示す。 (1)は、発生時刻(秒)を示す。 SS-D1(は水平・鉛直反転を考慮し、(正、正)、(正、逆)、(逆,正)、(逆,逆 の組合せのうち最小となるすべり安全率を記載。 の組合せのうち最小となるすべり安全率を記載。 SS-31(は水平反転を考慮し、(正、正)、(逆,正)の組合せのうち最小となる すべり安全率を記載。

	すべり安全率	10.2 [31.68]	6.9 [66.18]	7.5 [74.15]	(正, 正) [8.64]	7.3 (逆, 逆 [9.96]	(2)
	すべり面形状						事故等対処施設(一の施設))
(NS断回)	基準地震動	Ss-14	Ss-21	Ss-22	Ss-31	Ss-32	€(特定重大酮
	すべり安全率	5.2 (诺, 逆) [53.81]	15.3 (66.74)	82 (31.53)	9.5 (28.75)	道 (型) (型) (型) (型)	安全率一覧ま
	すべり面形状					 (り安全率を示す。 (りを示す。 (助を示す。 (助を示す。 (」の、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一、一	3(2) 基礎地盤のすべり
	基準地震動	Ss-D1	Ss-11	Ss-12	Ss-13	 ※ (1は、最小す ※ (1は、発生時刻(f ※ Ss-D1(は水平・鉛i の組合せのうち最い の組合せのうち最い * Ss-31(は水平反転 すべり安全率を記載 の組合せのうち最い 	第1.7-25

 $\left(\begin{array}{c} z \end{array} \right)$ 加取り / 大山戸人 手どう 下 下 -1

Ц,

営業秘密又は防護上の観点から公開できません。

6 - 1 - 12

すべり安全率	9.1 [29.89]	6.7 [61.91]	7.1 [72.99]	(正, 正) [8.68]	6.2 (逆, 正) [8.76])施設)) (3) またわら公開できませ
すべり面形状						事故等対処施設(一の *業秘察又は防護上の
 基準地震動	Ss-14	Ss-21	Ss-22	Ss-31	Ss-32	(特定重大 」 ^は
					·	表
すべり安全率	4.9 (逆, 正) 〔53.84〕	11.2 (66.78)	8.0 [30.29]	8.5 (30.03)	(京) 1)となる (近) (近)	全 率 「
すべり面形状					小すべり安全率を示す。 時刻(秒)を示す。 平 鉛直反転を考慮し、(正, 正)、(正, 逆)、(逆, 正)、 うち最小となるすべり安全率を記載。 2.5、最小となるすべり安全率を記載。 2.5、記し、(正, 正)、(逆, 正)の組合せのうち最、 2.5記載。 2.4:自反転を考慮し、(正, 正)、(正, 逆)、(逆, 正)、(29度1/5/9 3) 実礎地盤のすべり安 5 図(3) 基礎地盤のすべり安
基準地震動	Ss-D1	Ss-11	Ss-12	Ss-13	※ (1)は, 融(※ (1)は, 鴉生時 ※ Ss-D1は水平 ※ Ss-D1は水平 の 給合せのう す べ り 安全 秋平 ※ Ss-31は水平	。 第1.7-2

6-1-13

		(岩盤傾斜	に沿ったすべ		
基準地震動	すべり面形状	すべり安全率	基準地震動	すべり面形状	すべり安全率
Ss-D1		4.7 (逆, 正) [53.85]	Ss-14		8.6 [29.89]
Ss-11		10.5 (26.89)	Ss-21		5.8 (61.91)
Ss-12		8.1 (30.27)	Ss-22		6.1 [73.00]
Ss-13		7,9 (30.03)	Ss-31		(正,正) [8.67]
 ※(1)は、鶏仕B ※(1)は、鶏仕B ※S-D1は水引 ※Ss-D1は水引 の組合せの? の組合せの? ※Ss-31は水早 すべり安全容 ※Ss-32は水中 	いすべり安全率を示す。 時刻(税)を示す。 平・鉛直反転を考慮し、(正, 正),(正, 逆),(逆, 正), うち最小となるすべり安全率を記載。 下反転を考慮し,(正, 正),(逆, 正)の組合せのうち最 容記載。	(近) (近) (近) (近) (近) (近)	Ss-32		5.8 (逆, 正) [8.76]
の組合せの? 第 1.7-2	うち最小となるすべり安全率を記載。 25 図(4) 基礎地盤のすべり∃	- 安全率一覧表	(特定重大	事故等対処施設(一の施設))	(4)

は、営業秘密又は防護上の観点から公開できません。

6-1-14

すべり安全率	16.5 〔31.51〕	10.6 [69.17]	8.6 [73.03]	(正,正) [8.70]	7.3 (逆, 逆) [8.79]
すべり面形状					
基準地震動	Ss-14	Ss-21	Ss-22	Ss-31	Ss-32
すべり安全率	5.7 (逆, 正) 〔53.87〕	12.1 [25.66]	11.7 [27.99]	12.5 (25.21)	(近) (近) (近) (近)
すべり面形状		·	·		トすべり安全率を示す。 (刻(秒)を示す。 ・鉛直反転を考慮し、(正,正),(正,逆),(逆,正), ち最小となるすべり安全率を記載。 反転を考慮し、(正,正),(逆,正)の組合せのうち最 を記載。 ・鉛直反転を考慮し,(正,正),(正,逆),(逆,正), ち最小となるすべり安全率を記載。
基準地震動	Ss-D1	Ss-11	Ss-12	Ss-13	※ (1)は、愚小 ※ (1)は、発生時 38-D1は水平 の組合せのうち 37は水平原 すべり安全率を まべり安全率を まる32は水平:

別紙 6-1-6

は, 営業秘密又は防護上の観点から公開できません。

添付書類六 3章を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-11	上 2	(記載の変更)	別紙 6-3-1 のとおり変
	\sim		更する。
	下 1		
** 6-3-12	上 4	…地震を Noda et al.	…地震を Noda et al.
		(2002) ^(<u>14</u>) の方法…	(2002) ^(<u>1</u>8) の方法…
** 6-3-12	上 5	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
		^{(<u>1 4</u>)の方法…}	^(<u>1</u>8) の方法…
** 6-3-12	上 10	…評価し, Noda et al.	…評価し, Noda et al.
		(2002) ^(<u>14</u>) の方法…	(2002) ^(<u>1</u>8) の方法…
** 6-3-12	下1	…補正係数や Noda et	…補正係数や Noda et
		al. (2002) ^(<u>14</u>) による	al. (2002) ^(<u>1</u>8) による
** 6-3-13	下 10	…原子力安全基盤機構	…原子力安全基盤機構
	\sim	(2004) ^{(<u>15)</u>} による…	(2004) (<u>19</u>) による…
	下 9		
** 6-3-13	下7	…廣瀬・伊藤(2006)	…廣瀬・伊藤(2006)
	\sim	^{(<u>16) による…</u>}	⁽²⁰⁾ による…
	下 6		
** 6-3-13	下 5	…三浦他(2000) ^(<u>1</u>7)	…三浦他(2000) ^(<u>2</u>1)
		による…	による…

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-14	上1	…原子力安全基盤機構	…原子力安全基盤機構
	\sim	(2004) ⁽¹⁵⁾ 等を…	(2004) ^(<u>1</u>9) 等を…
	上 2		
** 6-3-14	上 6	青柳・上田(2012)	青柳・上田(2012)
		^{(<u>18)では,…</u>}	^(<u>22</u>) では,…
** 6-3-14	上 10	…解析モデル ^{(<u>19</u>) (<u>20</u>)}	…解析モデル ⁽²³⁾ (24)
	\sim	⁽²¹⁾ や震源域周辺の微	⁽²⁵⁾ や震源域周辺の微
	上 11	小地震分布 ⁽²²⁾ から,	小地震分布 ⁽²⁶⁾ から,
** 6-3-14	下 10	Noda et al. (2002)	Noda et al. (2002)
		^(<u>14</u>) の方法…	^{(<u>18)の方法…</u>}
** 6-3-15	上 2	…原則として「強震動	…原則として「強震動
		予測レシピ」 ⁽²³⁾ 及び	予測レシピ」 ⁽²⁷⁾ 及び
** 6-3-15	上 12	…さらに青柳・上田	… さらに 青柳・上田
		(2012) ^(<u>1</u>8) において	(2012) ^(<u>2</u>2) において
** 6-3-15	下 2	… は, Manighetti et	… は, Manighetti et
	\sim	al. (2005) ⁽²⁸⁾ の知見	al. (2005) ^(<u>3 2</u>) の知見
	下1		
** 6-3-16	上 13	…ついて,佐藤・堤	… ついて, 佐藤・堤
		(2012) (<u>29</u>) により…	(2012) ⁽³³⁾ により…

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-16	下 12	…短周期レベルが壇他	…短周期レベルが壇他
		(2001) $(30) O \cdots$	(2001) $(34) \mathcal{O} \cdots$
** 6-3-16	下 10	… 「 強 震 動 予 測 レ シ	… 「 強 震 動 予 測 レ シ
		ピ」 ^{(<u>23) による…</u>}	ピ」 ^{(<u>27) による…</u>}
** 6-3-17	上 2	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
	\sim	(<u>14)</u> に基づき…	^{(<u>18)に基づき…</u>}
	上 3		
** 6-3-17	上 5	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
		^(<u>14</u>) による…	^{(<u>18)</u>} による…
** 6-3-17	下 12	…は, Noda et al.	… は, Noda et al.
	\sim	(2002) ^(<u>14</u>) の方法…	(2002) ^(<u>1</u>8) の方法…
	下 11		
** 6-3-18	上 5	…諸井他(2013) ^(<u>31</u>)	…諸井他(2013) ^(<u>35</u>)
	\sim	により「強震動予測レ	により「強震動予測レ
	上 6	シピ」 ⁽²³⁾ の適用性…	シピ」 ^(<u>2</u>7) の適用性…
** 6-3-18	上 7	… 「 強 震 動 予 測 レ シ	…「強震動予測レシ
		ピ」 (23) だ…	ピ」 ⁽²⁷⁾ だ…
** 6-3-18	上 10	…ついては,長谷川他	…ついては,長谷川他
		(2013) ^(<u>3 2</u>) に…	(2013) ^(<u>3 6</u>) に…
** 6-3-18	上11	…破壊が,Uchida et	…破壊が, Uchida et
	\sim	al. (2010) ^{(<u>3 3)</u>} Ø…	al. (2010) (<u>3 7</u>) Ø…
	上 12		

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-18	下 10	…入倉(2012) ^{(<u>3 9</u>)に}	…入倉(2012) ^{(<u>43)</u>に}
	\sim		
	下 9		
** 6-3-18	下 2	…諸井他(2013) ^(<u>31</u>)	…諸井他(2013) ^(<u>35</u>)
		で…	で…
** 6-3-19	上 9	…入倉(2012) ^{(<u>3 9</u>)で}	…入倉(2012) ^{(<u>4 3</u>)で}
** 6-3-19	下 9	…佐藤(2010) ^{(<u>4 0</u>)や}	…佐藤(2010) ^{(<u>4-4</u>)や}
	\sim	片岡他(2006) ^{(<u>4-1</u>)等}	片岡他(2006) ^{(<u>4 5</u>)等}
	下 8	に…	に…
** 6-3-20	上 4	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
	\sim	^(<u>14</u>) の方法…	^(<u>1</u>8) の方法…
	上 5		
** 6-3-21	上1	…いる長谷川他(2013)	…いる長谷川他(2013)
	\sim	^(<u>32</u>) 等を…	^(<u>36</u>) 等を…
	上 2		
** 6-3-21	上 11	…については,長谷川	…については,長谷川
		他(2013) ^(<u>3 2</u>) に…	他(2013) ^(<u>3 6</u>) に…
** 6-3-22	上 1	…笹谷他(2006) ^(<u>4-4</u>)	…笹谷他(2006) ^(<u>4</u>8)
		Ø	Ø
** 6-3-22	下 5	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
	\sim	(<u>14</u>) に…	(<u>18</u>) に…

頁	行	補正前	補正後
	下 4		
* 6-3-1	下 6	…2004年北海道留萌支	…2004年北海道留萌支
	\sim	庁南部地震…	庁南部 <u>の</u> 地震…
	下 5		
* 6-3-1	下 2	…2004年北海道留萌支	…2004年北海道留萌支
	\sim	庁南部地震…	庁南部 <u>の</u> 地震…
	下1		
** 6-3-2	上 4	…藤他(2013) ^{(<u>4 5)</u> に}	…藤他(2013) ^(<u>4 9</u>) に
** 6-3-2	下 4	…究所(2013) ^(<u>4 7</u>) に	…究所(2013) ^(<u>5 1</u>) に
** 6-3-2	下 2	···· (2014) (<u>4 9)</u> だ…	···· (2014) ^(<u>5</u>3) に…
* 6-3-4	上 3	…した 2004 年北海道留	…した 2004 年北海道留
	\sim	萌支庁南部地震…	萌支庁南部 <u>の</u> 地震…
	上 4		
* 6-3-4	上 6	2004年北海道留萌支	2004年北海道留萌支
		庁南部地震…	庁南部 <u>の</u> 地震…
* 6-3-4	上 12	…いる。2004 年北海道	…いる。2004 年北海道
	\sim	留萌支庁南部地震…	留萌支庁南部 <u>の</u> 地震…
	上 13		
** 6-3-4	下 7	…al. (2002) ^(<u>14</u>) の方	…al. (2002) ^{(<u>18)</u>の方}

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-4	下 2	佐藤他(2019) ⁽⁵⁰⁾ に	佐藤他(2019) ⁽⁵⁻⁴⁾ に
* 6-3-5	下 11	…2004年北海道留萌支	…2004年北海道留萌支
	\sim	庁南部地震の…	庁南部 <u>の</u> 地震の…
	下 10		
** 6-3-7	上 4	…al. (2002) ^{(<u>14)</u>の方}	…al. (2002) ^(<u>1</u>8) の方
** 6-3-24	上 3	日本原子力学会	日本原子力学会
		(2015) ^(<u>5 1</u>) に…	(2015) ^{(<u>55)</u>} に…
** 6-3-24	上 8	… 地震調查研究推進本	… 地震調查研究推進本
	\sim	部(2012b) ^(<u>5 2</u>) の…	部(2012b) ^(<u>5 6</u>) の…
	上 9		
** 6-3-24	下 12	… 活 断 層 研 究 会 編	… 活 断 層 研 究 会 編
		(1991) ^(<u>53</u>) に…	(1991) ^(<u>57</u>) に…
** 6-3-24	下 11	…地震調查研究推進本	… 地震調查研究推進本
	\sim	部(2012b) ^(<u>5 2</u>) で…	部(2012b) ^(<u>5 6</u>) で…
	下 10		
** 6-3-24	下 5	…垣見他(2003) ^(<u>56</u>)	…垣見他(2003) ^(<u>60</u>)
		を…	を…
** 6-3-25	上 4	…Noda et al. (2002)	…Noda et al. (2002)
		$(\underline{1} \underline{4}) \mathcal{O} \cdots$	$(\underline{1} \ \underline{8}) \mathcal{O} \cdots$

頁	行	補正前	補正後
** 6-3-26		(記載の変更)	別紙 6-3-2 のとおり変
\sim			更する。
** 6-3-32			
** 6-3-33		(記載の変更)	別紙 6-3-3 のとおり変
~			更する。
** 6-3-35			
** 6-3-37		(記載の変更)	別紙 6-3-4 のとおり変
~			更する。
** 6-3-38			
** 6-3-44		(記載の変更)	別紙 6-3-5 のとおり変
~			更する。
** 6-3-47			

3.5 敷地及び敷地近傍の地盤振動特性

3.5.4 地下構造モデル

地震動評価に用いる地下構造モデルに関し、標準応答スペクトルに基づく 地震動評価に伴う検討等を踏まえ、地下構造モデルを以下のとおり設定する。

速度構造及び密度については,解放基盤表面から地震基盤相当面までは新 第三系鮮新統~第四系下部更新統(久米層)の標高依存式に基づき設定し, 地震基盤相当面以深は敷地の地下構造調査結果を踏まえて設定する。減衰定 数については,その下限の存在を示す知見の蓄積を踏まえ(例えば佐藤他

(2006)等^{(14)~(17)}),敷地における地震観測記録から求めた伝達関数に, 減衰下限値を考慮した一次元波動論に基づく理論伝達特性を当てはめる逆解 析により同定して設定する。設定した地下構造モデルを第3.5-1表に示す。

- 3.8 参考文献
 - (1) 宇佐美龍夫・石井寿・今村隆正・武村雅之・松浦律子(2013):日本被 害地震総覧599-2012,東京大学出版会
 - (2) 気象庁:地震年報2016年版他
 - (3) 宇津徳治(1982):日本付近のM6.0以上の地震および被害地震の表:1885
 年~1980年,東京大学地震研究所彙報,Vol.57
 - (4) 気象庁・消防庁(2009): 震度に関する検討会報告書, 平成21年3月
 - (5) 村松郁栄(1969):震度分布と地震のマグニチュードとの関係,岐阜大 学教育学部研究報告,自然科学,第4巻,第3号,168-176
 - (6) 勝又譲・徳永規一(1971):震度IVの範囲と地震の規模および震度と加速度の対応,験震時報,第36巻,第3,4号,1-8
 - (7) 松田時彦(1975):活断層から発生する地震の規模と周期について、地 震第2輯,第28巻, No. 3,269-283
 - (8) 中央防災会議(2013):首都直下地震モデル検討会「首都直下のM7クラスの地震及び相模トラフ沿いのM8クラスの地震等の震源断層モデルと 震度分布・津波高等に関する報告書」,平成25年12月
 - (9) 地震調査研究推進本部(2012a):三陸沖から房総沖にかけての地震活動の長期評価(第二版)について,平成24年2月9日
- (10) 東京大学地震研究所・防災科学技術研究所・京都大学防災研究所(2012):
 文部科学省委託研究 首都直下地震防災・減災特別プロジェクト 総括
 成果報告書,平成24年3月
- (11) 中央防災会議(2004):首都直下地震対策専門調査会(第12回)「地震 ワーキンググループ報告書」,平成16年11月17日
- (12) 地震調查研究推進本部(2009a):全国地震動予測地図, 平成21年7月21

日

- (13) 地質調査総合センター編(2013):日本重力データベース DVD版,
 数値地質図 P-2,産業技術総合研究所地質調査総合センター
- (14) 武村雅之,池浦友則,高橋克也,石田寛,大島豊(1993):堆積地盤における地震波減衰特性と地震動評価,日本建築学会構造系論文報告集,第
 446号,1-11
- (15) 木下繁夫,大池美保(2002):関東地域の堆積層-基盤系におけるS波の 減衰特性 -0.5~16Hz-,地震第2輯,第55巻,19-31頁
- (16) 佐藤浩章・金谷守・大鳥靖樹(2006):減衰定数の下限値を考慮したスペクトル比の逆解析による同定手法の提案:岩盤における鉛直アレイ記録への適用と減衰特性の評価,日本建築学会構造系論文集,第604号,pp.
 55-62
- (17) R. Fukushima, H. Nakahara, and T. Nishimura(2016) : Estimating S-Wave Attenuation in Sediments by Deconvolution Analysis of KiKnet Borehole Seismograms, Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 106, No. 2. pp. 552-559, https://doi.org/10.1785/ 0120150059
- (18) Shizuo Noda, Kazuhiko Yashiro, Katsuya Takahashi, Masayuki Takemura, Susumu Ohno, Masanobu Tohdo, Takahide Watanabe (2002) : RESPONSE SPECTRA FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON ROCK SITES, OECD. NEA Workshop on the Relations between Seismological Data and Seismic Engineering Analysis, Oct. 16-18, Istanbul.
- (19) 原子力安全基盤機構(2004):地震記録データベースSANDELのデータ整備と地震発生上下限層深さの評価に関する報告書(平成15年度), JNES
 /SAE04-017

6 - 3 - 10

- (20) 廣瀬一聖・伊藤潔(2006):広角反射法および屈折法解析による近畿地 方の地殻構造の推定,京都大学防災研究所年報,第49号B,275-288
- (21) 三浦誠一・小平秀一・仲西理子・鶴哲郎・高橋成実・金田義行(2000): エアガンー海底地震計データによる日本海溝・福島沖前弧域の地震波速 度構造, JAMSTEC深海研究, 第16号, 87-100
- (22) 青柳恭平・上田圭一(2012):2011年東北地方太平洋沖地震による阿武
 隈南部の正断層型誘発地震の特徴-臨時余震観測に基づく震源分布と速
 度構造-,電力中央研究所報告 N11048
- (23) 芝良昭・野口科子(2012):広帯域地震動を規定する震源パラメータの
 統計的特性-震源インバージョン解析に基づく検討-,電力中央研究所
 報告 N11054
- (24) 引間和人(2012):2011年4月11日福島県浜通りの地震(Mj7.0)の震源
 過程-強震波形と再決定震源による2枚の断層面の推定-,地震,第2輯,
 第64巻, No. 4, 243-256
- (25) Miho Tanaka, Kimiyuki Asano, Tomotaka Iwata, Hisahiko Kubo (2014) : Source rupture process of the 2011 Fukushima-ken Hamadori earthquake: how did the two subparallel faults rupture?, Earth, Planets and Space 2014, 66:101.
- (26) Aitaro Kato, Toshihiro Igarashi, Kazushige Obara, Shinichi Sakai, Tetsuya Takeda, Atsushi Saiga, Takashi Iidaka, Takaya Iwasaki, Naoshi Hirata, Kazuhiko Goto, Hiroki Miyamachi, Takeshi Matsushima, Atsuki Kubo, Hiroshi Katao, Yoshiko Yamanaka, Toshiko Terakawa, Haruhisa Nakamichi, Takashi Okuda, Shinichiro Horikawa, Noriko Tsumura, Norihito Umino, Tomomi Okada, Masahiro Kosuga, Hiroaki Takahashi, Takuji Yamada (2013) : Imaging the source

regions of normal faulting sequences induced by the 2011 M9.0 Tohoku-Oki earthquake, GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS, Vol. 40, 1-6.

- (27) 地震調査研究推進本部(2017):震源断層を特定した地震の強震動予測
 手法(「レシピ」)
- (28) 入倉孝次郎・三宅弘恵(2001):シナリオ地震の強震動予測,地学雑誌,110(6),849-875
- (29) Paul Somerville, Kojiro Irikura, Robert Graves, Sumio Sawada, David Wald, Norman Abrahamson, Yoshinori Iwasaki, Takao Kagawa, Nancy Smith, and Akira Kowada (1999) : Characterizing crustal earthquake slip models for the prediction of strong ground motion, Seismological Research Letters, 70, 59-80.
- (30) Yoshihiro Fujii and Mitsuhiro Matsu'ura(2000):Regional Difference in Scaling Laws for Large Earthquakes and its Tectonic Implication, Pure and Applied Geophysics, 157, 2283-2302.
- (31) Robert J. Geller (1976) : Scaling relations for earthquake source parameters and magnitudes, Bulletin of the Seismological Society of America, 66, 1501-1523.
- (32) Isabelle Manighetti, Charles Sammis, Geoffrey Charles Plume King, Michel Campillo (2005) : Evidence for self-similar, triangular slip distributions on earthquakes: Implications for earthquake and fault mechanics, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL.110, B05302.
- (33) 佐藤智美・堤英明(2012):2011 年福島県浜通り付近の正断層の地震の
 短周期レベルと伝播経路・地盤増幅特性,日本地震工学会論文集,第12
 巻,第7号

- (34) 壇一男・渡辺基史・佐藤俊明・石井透(2001):断層の非一様すべり破壊モデルから算定される短周期レベルと半経験的波形合成法による強震動予測のための震源断層のモデル化,日本建築学会構造系論文集,第66巻,第545号,51-62
- (35) 諸井孝文・広谷浄・石川和也・水谷浩之・引間和人・川里健・生玉真也・ 釜田正毅(2013):標準的な強震動レシピに基づく東北地方太平洋沖巨 大地震の強震動の再現,日本地震工学会第10回年次大会梗概集,381-382
- (36) 長谷川昭・中島淳一・内田直希・海野徳仁(2013):東京直下に沈み込む2枚のプレートと首都圏下の特異な地震活動,地学雑誌, Vol. 122, No. 3, 398-417
- (37) Naoki Uchida, Toru Matsuzawa, Junichi Nakajima, and Akira Hasegawa (2010) : Subduction of a wedge - shaped Philippine Sea plate beneath Kanto, central Japan, estimated from converted waves and small repeating earthquakes, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, Vol. 115, B07309.
- (38) 壇一男・畑奈緒未・武藤尊彦・宮腰淳一・神田順(2005):シナリオ地 震の生起確率を考慮した基準地震動策定に関する研究(その3)宮城県沖 で発生するプレート境界大地震の断層破壊シナリオとそれに基づく強震 動の計算,日本建築学会大会(近畿)学術講演梗概集,B-1,構造I,97-98
- (39) Thomas C. Hanks, Hiroo Kanamori (1979): A moment magnitude scale,JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, Vol. 84, B5, 2348-2350.
- (40) 佐藤良輔編(1989):日本の地震断層パラメータ ハンドブック, 鹿島出 版会
- (41) 地震調査研究推進本部(2002):宮城県沖地震を想定した強震動評価手 法について(中間報告)(説明文の訂正)

- (42) 地震調査研究推進本部(2005):宮城県沖地震を想定した強震動評価(一 部修正版)について(平成17年12月14日公表)
- (43) 入倉孝次郎(2012):海溝型巨大地震の強震動予測のための震源モデルの構築,第40回地盤震動シンポジウム(2012)
- (44) 佐藤智美(2010): 逆断層と横ずれ断層の違いを考慮した日本の地殻内地
 震の短周期レベルのスケーリング則,日本建築学会構造系論文集,第75
 巻,第651号,923-932
- (45) 片岡正次郎・佐藤智美・松本俊輔・日下部毅明(2006):短周期レベル
 をパラメータとした地震動強さの距離減衰式,土木工学会論文集A,
 Vol. 62, No. 4, 740-757
- (46) 岩田知孝・浅野公之(2010):強震動予測のためのスラブ内地震の特性 化震源モデルの構築,北海道大学地球物理学研究報告,73,129-135
- (47) 佐藤智美(2003):中小地震の応力降下量の断層タイプ・震源深さ依存 性及び地域性に関する研究,土木学会地震工学論文集,27,75
- (48) 笹谷努・森川信之・前田宜浩(2006):スラブ内地震の震源特性,北海道大学地球物理学研究報告, Geophysical Bulletin of Hokkaido University, Sapporo, Japan, 69, 123-134
- (49) 佐藤浩章・芝良昭・東貞成・功刀卓・前田宜浩・藤原広行(2013):物 理探査・室内試験に基づく2004年留萌支庁南部の地震によるK-NET港町観 測点(HKD020)の基盤地震動とサイト特性評価,電力中央研究所報告 N13007
- (50) 田力正好・池田安隆・野原壯(2009):河成段丘の高度分布から推定された,岩手・宮城内陸地震の震源断層,地震第2輯,第62巻, No. 1, 1-11
- (51) 防災科学技術研究所(2013):ひずみ集中帯の重点的調査観測・研究 総括成果報告書,平成25年5月

6 - 3 - 14

- (52) 岡田篤正(2002):山陰地方の活断層の諸特徴,活断層研究,22,(松田時彦先生古稀記念号),17-32
- (53) 西村卓也(2014):山陰地方のGNSSデータに認められるひずみ集中帯,日本地球惑星科学連合2014年大会,SSS31-06
- (54) 佐藤浩章・東貞成・芝良昭・藤原広行・功刀卓(2019):等価線形解析 による非線形サイト特性評価のための有効ひずみ係数の最適化,日本建 築学会構造系論文集,第84巻,第760号,781-791
- (55) 日本原子力学会(2015):日本原子力学会標準,原子力発電所に対する 地震を起因とした確率論的リスク評価に関する実施基準:2015
- (56) 地震調査研究推進本部(2012b):今後の地震動ハザード評価に関する検 討~2011年・2012年における検討結果~
- (57) 活断層研究会編(1991): [新編]日本の活断層,東京大学出版会
- (58) 武村雅之(1998):日本列島における地殻内地震のスケーリング則―地 震断層の影響および地震被害との関連―,地震第2輯,第51巻, No. 2, 211-228
- (59) 地震調査研究推進本部(2009b):三陸沖から房総沖にかけての地震活動 の長期評価の一部改訂について
- (60) 垣見俊弘・松田時彦・相田勇・衣笠善博(2003):日本列島と周辺海域の地震地体構造区分,地震第2輯,第55巻,No.4,389-406

EL.	層厚 (m)	S波速度 (m/s)	P波速度 (m/s)	密度	減衰定	数 h(f)
(11)	(III)	(111/3)	(111/ 3)	(g/CIII)	水平	鉛直
-270 0						
476.0	106.0	790	2000	1.85	$\begin{array}{c} 0.\ 061 f^{-1.\ 05} \ (f \leq 6.\ 78) \\ 0.\ 008 \ (f > 6.\ 78) \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.\ 264 f^{-1.\ 05} \ (f \leq 31.\ 74) \\ 0.\ 007 \ (f > 31.\ 74) \end{array}$
-476.0	90.0	835	2124	1.89	$\begin{array}{c} 0.\ 058f^{-1.\ 05}\ (f{\leq}6.\ 78)\\ 0.\ 008\ (f{>}6.\ 78) \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.\ 249 f^{-1.\ 05} \ (f \leq 31.\ 74) \\ 0.\ 007 \ (f > 31.\ 74) \end{array}$
-566.0	89.0	904	2205	2.00	$\begin{array}{c} 0.\ 054 f^{-1.\ 05} \ (f{\leq}6.\ 78) \\ 0.\ 007 \ (f{>}6.\ 78) \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.\ 240 f^{-1.\ 05} \ (f \leq 31.\ 74) \\ 0.\ 006 \ (f > 31.\ 74) \end{array}$
-655.0	24.0	947	2256	2.07	$\begin{array}{c} 0.\ 051 f^{-1.\ 05} \ (f {\leq} 6.\ 78) \\ 0.\ 007 \ (f {>} 6.\ 78) \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.\ 234 f^{-1.\ 05} \ (f \leq 31.\ 74) \\ 0.\ 006 \ (f > 31.\ 74) \end{array}$
-679.0	55.0	2200	4800	2.65	$\begin{array}{c} 0.\ 013f^{-0.\ 21} \ (f\!\leq\!1.\ 31) \\ 0.\ 012 \ (f\!>\!1.\ 31) \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.\ 004f^{-0.\ 23} \ (f \leq 16.\ 46) \\ 0.\ 002 \ (f > 16.\ 46) \end{array}$
-002 0	258.0	2800	5300	2.78	$0.010f^{-0.21} \ (f \le 1.31)$	$0.004 f^{-0.23} (f \le 16.46)$
-992.0	-	2800	5300	2.78	0.010 (f>1.31)	0.002 (f>16.46)

第 3.6-2 表 F1断層~北方陸域の断層~塩ノ平地震断層による地震の断層 パラメータ(基本震源モデル,アスペリティ位置の不確かさを 考慮)

百日		設定値			設定支注
	項口	全体	北部	南部	設定力伝
断層上端長さ (km)		57.7	21.8	35.9	洋艇層調本は用に上る位置な其に設定
P.	断層下端長さ(km)	54.2	54.2 20.1 34.1 ^{佔 肉}		品 例 層 調 重 和 未 に よ る 世 単 を 差 に 政 足
	断層傾斜角(°)	60 (西傾斜)	60 (西傾斜)	60 (西傾斜)	活断層調査結果に基づき設定
1	断層上端深さ(km)	3	3	3	御山地雪の発生及び地下掛とみと 乳ウ
1	断層下端深さ(km)	18	18	18	做小地展の発生及い地下構造から設定
	断層幅W (km)	17.3	17.3	17.3	地震発生層と断層傾斜角から設定
	断層面積S (km ²)	967.9	362.4	605.5	断層面より算定
	破壊伝播様式	同心円状	同心円状	同心円状	—
地震モーメントMo (N・m)		5.21E+19	1.65E+19	3.56E+19	M ₀ ={S/(4.24×10 ⁻¹¹)} ² /10 ⁷ 全体の地震モーメントを断層面積の1.5 乗比で分配
剛性率 (N/m ²)		3.50E+10	3.50E+10	3.50E+10	$\mu = \rho \beta^2$, $\rho = 2.7 g/cm^3$, $\beta = 3.6 km/s$ (β は敷地周辺を対象にした地震波速度 トモグラフィ, ρ は地震調査研究推進本 部(2009a)の「全国1次地下構造モデル (暫定版)」を参考に設定)
ㅋ	Z均すべり量D(cm)	153.9	130.1	168.1	$D=M_0/(\mu S)$
平均	応力降下量Δσ(MPa)	3.1	3.1	3.1	Fujii and Matsu'ura(2000)による
破損	裏伝播速度Vr (km/s)	2.59	2.59	2.59	Vr=0.72β (Geller(1976) ⁽³¹⁾ による)
短周期レ	ベルA(N・m/s ²)(参考)	1.98E+19	-	-	A=2.46×10 ¹⁰ × (M ₀ ×10 ⁷) ^{1/3}
面積Sa (km ²)		212.9	79.7	133.2	S _a =0. 22S
	平均すべり量D _a (cm)	307.7	260.1	336.2	D _a =2D
アスペリ	地震モーメントM _{0a} (N・m)	2.29E+19	7.26E+18	1.57E+19	$M_{0a} = \mu S_a D_a$
^{ライ} 応力降下量Δσ _a (MPa)		14.09	14.09	14.09	$\Delta \sigma_{a} = \Delta \sigma \times S/S_{a}$
	短周期レベルA(N・m/s ²) (参考)	1.89E+19	1.16E+19	1.49E+19	A=4 π r _a Δ σ _a β ²
	面積S _b (km ²)	755.0	282.7	472.3	S _b =S-S _a
北星領域	平均すべり量D _b (cm)	110.5	93.4	120.7	$D_b=M_{0b}/(\mu S_b)$
月牙限戦	地震モーメントM _{0b} (N・m)	2.92E+19	9.24E+18	1.99E+19	M _{0b} =M ₀ -M _{0a}
	実効応力Δ _{σb} (MPa)	2.82	2.82	2.82	$\Delta \sigma_{\rm b}$ =0.2 $\overline{\Delta \sigma_{\rm a}}$

第3.6-8 表 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層パラメータ(基本震源モ

項目			設定値	設定方法
	走向	θ (°)	200	F-net
傾斜	角1(東側)	δ ₁ (°)	12	壇他(2005) ⁽³⁸⁾
傾斜	角2(西側)	δ ₂ (°)	21	壇他(2005)
-	すべり角	λ (°)	88	F-net
	長さ	L(km)	500	断層面積に基づき算定
	幅	W(km)	200	断層面積に基づき算定
基	準点北緯	N (°)	38.1035	本震の震源位置(気象庁)
基	準点東経	E (°)	142.8610	本震の震源位置(気象庁)
基	準点深さ	H(km)	23.7	本震の震源位置(気象庁)
_	上端深さ	h _u (km)	12.3	$h_u=H-w_1\sin\delta_1$
-	下端深さ	$h_1(km)$	68.9	$h_1 = H + (100 - w_1) \sin \delta_1 + 100 \sin \delta_2$
凶	断層面積	$S(km^2)$	100000	logS=M-4.0 佐藤他(1989) ⁽⁴⁰⁾
平均	応力降下量	Δ σ (MPa)	3.08	$M_0=16/7\times(S/\pi)^{3/2}\Delta\sigma$
业電		M (N.m)	4 005+99	logM ₀ =1.5Mw+9.1
地辰	モーメント	$M_0(N \cdot m)$	4.00E+22	Hanks and Kanamori(1979) ⁽³⁹⁾
モーメン	·トマク゛ニチュート゛	M _w	9.0	2011年東北地方太平洋沖地震
平均	肉すべり量	D(cm)	854.3	$D=M_0/(\mu S)$
剛性率		μ (N/m ²)	4.68E+10	$ μ = ρ V_s^2, ρ = 3.08 g/cm^3 $ 地震調査研究推進本部 (2002) ⁽⁴¹⁾ , (2005) ⁽⁴²⁾
せん断波速度		$V_s(km/s)$	3.9	地震調査研究推進本部(2002), (2005)
破壊伝播速度		$V_r(km/s)$	3.0	地震調査研究推進本部(2002), (2005)
面積		$S_a(km^2)$	12500	S _a =cS, c=0.125
	地震モーメント	$M_{0a}(N \cdot m)$	1.00E+22	$M_{0a} = \mu D_a S_a$
SMGA全体	すべり量	$D_a(cm)$	1708.6	$D_a=2 \times D$
	応力降下量	$\Delta \sigma_{a}$ (MPa)	24.6	$\Delta \sigma_{a} = S/S_{a} \times \Delta \sigma$
短周期レベル		$A_a(N \cdot m/s^2)$	2.97E+20	$A_a = (\Sigma A_{ai}^2)^{1/2} = 5^{1/2} A_{a1}$
	面積	$S_{a1}(km^2)$	2500	$S_{a1}=S_a/5$
	地震モーメント	$M_{0a1}(N \cdot m)$	2.00E+21	$M_{0a1} = M_{0a}S_{a1}^{1.5} / \Sigma S_{a1}^{1.5} = M_{0a} / 5$
A CHCA	すべり量	D _{a1} (cm)	1708.6	$D_{a1} = M_{0a1} / (\mu S_{a1})$
谷SMGA	応力降下量	$\Delta \sigma_{a1}$ (MPa)	24.6	$\Delta \sigma_{a1} = \Delta \sigma_{a}$
	短周期レベル	$A_{a1}(N \cdot m/s^2)$	1.33E+20	$A_{a1}=4 \pi r_1 \Delta \sigma_{a1} V_s^2$, $r_1=(S_{a1}/\pi)^{1/2}$
	ライズタイム	$\tau_{a1}(s)$	8.33	τ _{a1} =0.5W _{ai} /V _r , W _{ai} :SMGA幅
	面積	$S_{b}(km^{2})$	87500	S _b =S-S _a
	地震モーメント	$M_{0b}(N \cdot m)$	3.00E+22	$M_{0b} = M_0 - M_{0a}$
背景領域	すべり量	$D_{b}(cm)$	732.2	$D_b = M_{0b} / \mu S_b$
	応力降下量	$\Delta \sigma_{\rm b}({\rm MPa})$	4.9	$\Delta \sigma_{\rm b}=0.2 \Delta \sigma_{\rm a}$
	ライズタイム	$\tau_{b}(s)$	33.33	τ _b =0.5W/V _r , W:断層幅
	Q值	Q	110f ^{0.69}	佐藤他 (1994)

デル, SMGA位置の不確かさを考慮)

第3.6-13 表 茨城県南部の地震の断層パラメータ(基本震源モデル,アスペリ

項目			設定値	設定方法
其淮占 ()	新國十里福)	N (°)	36.291	中央防災会議(2013)のフィリピン海プレー
基準点 ()) le 化凹端/		E (°)	140.060	ト内の地震を想定する領域の北端
上步	#深さ	h(km)	$38 \sim 54$	フィリピン海プレートの上面位置
気象庁	マク゛ニチュート゛	Mj	7.3	M j=Mw
モーメントマ	ゥ゛ニチュート゛	M _w	7.3	中央防災会議(2013)
地震モ	ーメント	$M_0(N \cdot m)$	1.12E+20	logM ₀ =1.5Mw+9.1 Hanks and Kanamori(1979)
Ż	走向	θ (°)	140.7	中央防災会議(2013)のフィリピン海プレー ト内の地震を想定する領域
傾	斜角	δ (°)	90	中央防災会議(2013)
ずれ	の種類	_	右横ずれ	長谷川他(2013)
す	べり角	λ(°)	180	長谷川他(2013)
平均応	力降下量	Δ σ (MPa)	10.3	中央防災会議(2013)
断層面積		$S(km^2)$	900	中央防災会議(2013)
長さ		L(km)	45	L=S/W
幅		W(km)	20	中央防災会議(2013)のフィリピン海プレー トの厚さ
密度		ho (g/cm ³)	2.875	$\mu = \rho \mathrm{V_s}^2$
せん断波速度		$V_s(km/s)$	4.0	佐藤(2003) ⁽⁴⁷⁾
岡山	性率	μ (N/m ²)	4.6E+10	中央防災会議(2013)
平均すべり量		D (m)	2.55	$D=M_0/(\mu S)$
破壊的	云播速度	$V_r (km/s)$	2.9	中央防災会議(2013)
	面積	$S_a(km^2)$	150	中央防災会議(2013)
	すべり量	$D_a(m)$	5.10	D _a =2D
アスペリティ	地震モーメント	$M_{0a}(N \cdot m)$	3.52E+19	$M_{0a} = \mu D_a S_a$
	応力降下量	$\Delta \sigma_{a}$ (MPa)	62.0	中央防災会議(2013)
	短周期レベル (参考)	$A(N \cdot m/s^2)$	8.61E+19	$A_a=4 \pi r_a \Delta \sigma a V_s^2$
	面積	$S_{b}(km^{2})$	750	S _b =S-S _a
北县領城	すべり量	$D_{b}(m)$	2.23	$D_b = M_{0b} / (\mu \overline{S_b})$
月只识以	地震モーメント	$M_{0b}(N \cdot m)$	7.70E+19	M _{0b} =M ₀ -M _{0a}
	実効応力	$\Delta \sigma_{\rm b}({\rm MPa})$	12.4	$\Delta \sigma_{\rm b}$ =0.2 $\Delta \sigma_{\rm a}$
(Q值	Q	110f ^{0.69}	佐藤(1994)

ティ位置の不確かさを考慮)

第3.6-20表 2008年岩手・宮城内陸地震の震源域と東海第二発電所敷地近

項目	比較 結果	2008 年岩手・宮城内陸地震 の震源域	東海第二発電所 敷地近傍
地質	\triangle	 ・震源域近傍には、主に中新統~ 鮮新統の堆積岩・火山岩等、第 四系の火山岩類が分布する。 	 敷地近傍には、中新統の堆積 岩、鮮新統の堆積岩、更新統の 段丘堆積物等、完新統の沖積層 及び砂丘砂層が分布する。
地質構造	X	 • 震源域近傍には、中新世以降に 形成された褶曲構造が認められる。 カルデラが密集することから、 地質構造が複雑である。 	 敷地近傍に広く分布する新第 三系鮮新統~第四系下部更新 統(久米層)及びこれを不整合 に覆う上部更新統はほぼ水平 に分布している。 敷地近傍にカルデラは分布し ない。
変動地形等	×	 下記の観点より、震源域近傍は変動地形等の認識が難しい地域である。 - 震源域は山間部に位置し、近傍に河成段丘が一部分布するのみであり、指標となる地形が少ない。 - 大規模地すべりを含めた地すべりが密集している。 田力他(2009)⁽⁵⁰⁾によると、枛木立付近には短いながら明瞭な断層変位地形があり、低位段丘礫層堆積期以降に複数回、比較的活発な活動を繰り返していることが明らかとなった。 	 下記の観点より,敷地近傍は変動地形等が認識しやすい地域である。 陸域には後期更新世以降に形成された段丘面が広く分布している。 地すべりが認められない。 海域には堆積層からなる鮮新統及び下部更新統が水平に広く分布している。 変動地形学的調査の結果,敷地近傍陸域に変動地形は認められない。
火山	×	• 火山フロントに近接する。	 火山フロントの遠方に位置する。
地震地 体構造	×	• 東北日本弧内帯 (8C)	• 東北日本弧外帯 (8B)
応力場	×	 防災科学技術研究所(2013)において、ひずみ集中帯と指摘されている。 東西圧縮の逆断層型が卓越 	 ・ひずみ集中帯と指摘している 文献はない。 ・敷地周辺の茨城県北部では南 西-北東引張の正断層型が卓 越

傍の比較

【凡例】○:類似性あり、△:類似性低い~一部あり、×:類似性なし

第3.6-21表 2000年鳥取県西部地震の震源域と東海第二発電所敷地近傍の

項目	比較 結果	2000 年鳥取県西部地震 の震源域	東海第二発電所 敷地近傍
地質	×	 ・震源域近傍には、主に白亜系~ 古第三系の花崗岩及び中新統 の安山岩~玄武岩の岩脈が分 布する。 	 敷地近傍には、中新統の堆積 岩,鮮新統の堆積岩、更新統の 段丘堆積物等,完新統の沖積層 及び砂丘砂層が分布する。
地質 構造	×	 第四紀中期以降に新たに断層 面を形成して、断層が発達しつ つあり、活断層の発達過程とし ては初期ないし未成熟な段階 にある。 	 敷地近傍に広く分布する新第 三系鮮新統~第四系下部更新 統(久米層)及びこれを不整合 に覆う上部更新統はほぼ水平 に分布している。
変動地形等	×	 下記の観点より、震源域近傍は変動地形等の認識が難しい地域である。 岡田(2002)⁽⁵²⁾によると、震源域近傍の活断層の特徴として、第四紀中期以降に新たな断層面を形成して断層が発達しつつあり、活断層の発達過程としては初期ないし未成熟な段階にある。 震源域に震源断層の方向とほぼ一致する短く断続するリニアメント群が判読されるとともにリニアメント群が判読されるとともにリニアメント部が層露頭が多く確認され、これらの断層露頭が多く確認され、これらの断層は横ずれ断層に伴うフラワー構造を呈して地下では1本の断層に収斂すると推測されている。 	 下記の観点より,敷地近傍は変動地形等が認識しやすい地域である。 陸域には後期更新世以降に形成された段丘面が広く分布している。 地すべりが認められない。 海域には堆積層からなる鮮新統及び下部更新統が水平に広く分布している。 変動地形学的調査の結果,敷地近傍陸域に変動地形は認められない。
火山	×	• 火山フロントに近接する。	 火山フロントの遠方に位置する。
地震地 体構造	×	 中国山地・瀬戸内海(10C5) 	• 東北日本弧外帯 (8B)
応力場	×	 • 西村(2014)において、ひずみ 集中帯と指摘されている。 • 東西圧縮の横ずれ断層型が卓 越 	 ひずみ集中帯と指摘している 文献はない。 敷地周辺の茨城県北部では南 西-北東引張の正断層型が卓 越

比較

【凡例】〇:類似性あり、△:類似性低い~一部あり、×:類似性なし

第3.7-1表 活断層のリスト(調査モデル)

断層 番号	断層名	断層 長さ (km)	等価震源 距離(km)	M ^{※1} (松田式)	M ^{※2} (武村式)	活動度	再来期間 (年)
1	関谷断層	40	92	7.5	7.6	—	3, 350 ^{**4}
2	三郡森付近	18	106	6.9	7.0	В	5,600
3	大阪-足沢	7	91	6.8	6.9	В	4,800
4	二ッ箭断層	8	82	6.8	6.9	В	4,800
5	赤井断層	5	73	6.8	6.9	С	25,600
6	湯ノ岳断層	5	64	6.8	6.9	В	4, 800 ^{**4}
7	江花-虫笠	9	94	6.8	6.9	В	4,800
8	那須湯本北	9	94	6.8	6.9	В	4,800
9	那須湯本北東	4	89	6.8	6.9	В	4,800
10	湯本塩原断層群	3	92	6.8	6.9	В	4,800
11	深谷断層帯・綾瀬川断層	103	128	8.2	8.3		58,000 ^{**4}
12	新編日活海域 ^{※3}	11	102	6.8	6.9	С	25,600
13	新編日活海域 ^{※3}	23	110	7.1	7.2	С	38,000
14	新編日活海域 ^{※3}	22	98	7.1	7.2	С	36,700
15	新編日活海域 ^{※3}	12	99	6.8	6.9	С	25,600
16	新編日活海域 ^{※3}	15	109	6.8	6.9	С	26,000
17	新編日活海域 ^{※3}	17	93	6.9	7.0	С	28,900
18	新編日活海域 ^{※3}	30	83	7.3	7.4	С	50, 200
19	新編日活海域 ^{※3}	12	90	6.8	6.9	С	25,600
20	新編日活海域 ^{※3}	12	87	6.8	6.9	С	25,600
21	新編日活海域 ^{※3}	12	72	6.8	6.9	С	25,600
22	新編日活海域 ^{※3}	13	112	6.8	6.9	С	25,600
23	新編日活海域 ^{※3}	32	106	7.3	7.5	С	53,600
24	F3断層~F4断層	16	22	6.8	7.0	В	5,100
25	棚倉破砕帯西縁断層~同東縁付近 の推定活断層	42	37	7.5	7.7	В	13, 300
26	F 1 断層~北方陸域の断層~塩ノ 平地震断層	58	31	7.8	7.9	В	$18,400^{*5}$
	F1断層~北方陸域の断層	44	28	7.6	7.7	В	13,900
27	F 8 断層	26	26	7.2	7.3	В	8,300
28	F16断層	26	30	7.2	7.3	В	8,300
29	A-1背斜	20	22	7.0	7.1	В	6,400
30	関ロー米平リニアメント	6	27	6.8	7.0	В	5,400
31	宮田町リニアメント	1	21	6.8	7.0	В	5,400
32	竪破山リニアメント	4	25	6.8	7.0	В	5,400
33	F 1 1 断層	5	38	6.8	7.0	В	5,400

※1 松田(1975)に基づき算定。ただし下限はM6.8とする。

※2 武村(1998)⁽⁵⁸⁾に基づき算定。ただし下限はM6.8とする。

※3 活断層研究会編(1991)に記載されている活断層

※4 更新過程に基づき評価

※5 2011年4月に活動した塩ノ平地震断層の地震調査研究推進本部の手法による今後50年発生確率 はほぼ0%であることから、F1断層~北方陸域の断層~塩ノ平地震断層の全長が破壊する場合 の確率は更に低くなる。

第3.7-3表 海溝型地震で考慮している特定震源モデル(調査モデル)

断層名	断層長さ及び 断層幅(km)	等価震源 距離(km)	М	平均発生 間隔(年) ^{※1}
関東地震 ^{**2}	$\begin{array}{c} 22 \times 45 \\ 63 \times 55 \end{array}$	162	7.9~8.2	220 ^{**3}
2011年東北地方太平洋沖型地震	500×200	_	M w 9.0	600^{*4}

※1 地震調査研究推進本部(2012)に基づく。

※2 巨視的断層は佐藤 (1989)⁽⁴⁰⁾ に, Mは宇佐美 (2013) に基づく。

※3 地震調査研究推進本部(2009a),(2012)に基づき更新過程として扱い、示されている 50 年発生確率 1%より、年発生確率を算出する。

※4 地震調査研究推進本部(2012)に基づき更新過程として扱い,示されている 50 年 発生確率 0%より,年発生確率を算出する。

第3.7-4表 海溝型地震で考慮している特定震源モデル(推本参考モデル)

断層長さ及び 断層幅(km)	等価震源 距離(km)	М	平均発生 間隔(年) ^{*1}
$\begin{array}{c} 22 \times 45 \\ 63 \times 55 \end{array}$	162	7.9~8.2	220 ^{**3}
60 ×60	103	7.0	21^{*5}
500×200	_	Mw9.0	600^{*6}
	断層長さ及び 断層幅(km) 22×45 63×55 60×60 500×200	断層長さ及び 断層幅 (km) 等価震源 距離 (km) 22×45 63×55 162 60×60 103 500×200 -	断層長さ及び 断層幅 (km) 等価震源 距離 (km) M 22×45 63×55 1627.9~8.2 60×60 1037.0 500×200 -Mw9.0

※1 地震調査研究推進本部 (2009a), (2009b)⁽⁵⁹⁾, (2012)に基づく。

※2 巨視的断層は佐藤(1989)に,Mは宇佐美(2013)に基づく。

※3 地震調査研究推進本部(2009a),(2012)に基づき更新過程として扱い、示されている 50 年発生確率1%より、年発生確率を算出する。

※4 巨視的断層及びMは地震調査研究推進本部(2009a)に基づく。

※5 ポアソン過程で評価する。

※6 地震調査研究推進本部(2012)に基づき更新過程として扱い,示されている 50 年 発生確率 0%より,年発生確率を算出する。



第 3.6-3 図 断層パラメータの設定フロー(F1断層~北方陸域の断層~塩 ノ平地震断層による地震,基本震源モデル)



第3.6-22図 断層パラメータの設定フロー(茨城県南部の地震,基本震源モ

デル)

添付書類六 6章を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
—		(記載の追加)	別紙 6-6-1 のとおり追
			加する。

6. 津 波

6.2 基準津波の策定

6.2.1 敷地周辺に影響を及ぼした過去の津波

敷地周辺の既往津波について文献調査を実施した。既往津波に関する主な 文献としては,土木学会(2016)⁽¹⁾,渡辺(1985)⁽²⁾,渡辺(1998) ⁽³⁾,宇佐美他(2013)⁽⁴⁾,宇津他編(2001)⁽⁵⁾,羽鳥(1975)⁽⁶⁾, 羽鳥(1987)⁽⁷⁾,竹内他(2007)⁽⁸⁾,東北地方太平洋沖地震津波合同調 査グループ(2012)⁽⁹⁾,国立天文台(2014)⁽¹⁰⁾, Ioki and Tanioka (2016)⁽¹¹⁾,気象庁の発表等がある。

文献調査によると,敷地周辺に影響を与えたと考えられる津波には,1677 年延宝房総沖地震,2011年東北地方太平洋沖地震がある。

竹内他(2007)⁽⁸⁾によると、1677年延宝房総沖地震は福島県、茨城県沿岸では記録の残っている最大の津波であり、水戸紀年、大洗地方史、玄蕃先代集乾等の史料による建物被害等の記載から津波浸水高を推定しており、ひたちなか市の浸水高は4.5m~5.5mとしている。

2011 年東北地方太平洋沖地震については,発電所での痕跡高はおおむね 5m~6m(最大 6.5m)であった。既往津波に関する文献調査結果を第 6.2-1 表及び第 6.2-1図に示す。

津波堆積物に関する文献調査^{(12)~(19)}を実施した結果,茨城県日立市⁽¹³⁾+王町,千葉県銚子市及び九十九里浜地域で津波堆積物が確認されている(澤井(2012)⁽¹²⁾, Sawai et al. (2012)⁽¹³⁾, Yanagisawa et al.
(2016)⁽¹⁴⁾, Pilarczyk et al. (2016⁽¹⁵⁾, 2021⁽¹⁶⁾)及び産業技術総

澤井 (2012) ⁽¹²⁾ 及び Sawai et al. (2012) ⁽¹³⁾ によると,日立市十王

町で確認された津波堆積物から3回のイベントが推定され、いずれも河川近 傍の標高 5m 以下の低地で検出されている。3回のイベントのうち、文献記 録と対比できるのは、1677年延宝房総沖地震津波のみである。

Yanagisawa et al. (2016) ⁽¹⁴⁾は、古文書及び津波堆積物調査に基づき、 1677 年延宝房総沖地震津波が千葉県銚子市の小畑池(T.P.+11.3m)に浸水 したと解釈している。

その他, Pilarczyk et al. (2016⁽¹⁵⁾, 2021⁽¹⁶⁾)や産業技術総合研究 所(2021)⁽¹⁷⁾では,千葉県の九十九里浜地域(蓮沼,一宮)において津 波堆積物が確認され,房総半島沖で発生した地震によるものと示唆されてい る。

行政機関による津波評価について文献調査を実施した。主な文献としては, 岩手県(2004)⁽²⁰⁾,宮城県(2004)⁽²¹⁾,福島県(2013)⁽²²⁾,茨城 県(2012)⁽²³⁾,千葉県(2012)⁽²⁴⁾,内閣府(2020⁽²⁵⁾,2022⁽²⁶⁾) 等がある。このうち,茨城県(2012)⁽²³⁾では,東北地方太平洋沖地震津 波及びH23想定津波について評価している。なお,H23想定津波は平成19年 に茨城県で想定した津波である「延宝房総沖地震津波」の波源域等を参考に した地震である。内閣府(2020⁽²⁵⁾,2022⁽²⁶⁾)では,避難を軸とした総 合的な津波対策の検討のため,最大クラスの津波波源(日本海溝・千島海溝 沿いの巨大地震モデル)が評価されており,茨城県沿岸における浸水深分布 図が示されている。

6.2.2 地震に起因する津波

発電所に影響を与える可能性がある地震に伴う津波として,プレート間地 震及び海洋プレート内地震に起因する津波並びに敷地周辺の海域活断層によ る地殻内地震に起因する津波を考慮した。

6 - 6 - 3
6.2.2.1 プレート間地震に起因する津波

6.2.2.1.1 津波波源の設定

6.2.2.1.1.1 検討対象領域の選定

プレート間地震に起因する津波のうち,近地津波については過去に敷地へ 比較的大きな影響を及ぼした日本海溝沿いの領域を対象に,津波波源を検討 した。

遠地津波(チリ地震等)及び近地津波のうち千島海溝沿い及び伊豆・小笠 原海溝沿いの領域については,既往津波の記録,波源の位置と伝播の指向性 を考慮すると,敷地への影響が小さく,影響の大きい敷地前面の波源を想定 波源として検討した。

なお,1960 年チリ地震津波の津波波源を遠地津波の代表として再現解析 を行い,敷地への影響が小さいことを確認した。

波源モデルの設定を第 6.2-2 図,数値シミュレーションの計算領域及び 計算格子を第 6.2-2,3 表及び第 6.2-3 図,評価結果を第 6.2-4 図に示す。

6.2.2.1.1.2 想定津波の設定に反映する知見の分析

プレート間地震について,最新の知見である 2011 年東北地方太平洋沖地 震に関連する知見を対象に文献調査^{(27)~(52)}を実施し,2011 年東北地方 太平洋沖地震の特徴である,破壊領域,すべり,地震の発生メカニズム及び 発生確率に関する情報に着目して分析を行い,想定津波を設定した。

(1) 2011 年東北地方太平洋沖地震に関連する知見

固着の程度と破壊伝播については,固着の程度が小さい領域が破壊伝播 のバリアとなっており,北米プレートとフィリピン海プレートの境界が余 震を含む破壊伝播のバリアとして作用しているという見解が示されている。 固着の程度とすべりについては、大きなすべりが生じた領域は、固着の 程度が大きい領域に対応しており、海溝軸付近では大きなすべりを生じた (オーバーシュートが生じた)領域が見られ、遠洋性粘土層が連続的に分 布している領域に対応しているという見解が示されている。

地震の発生メカニズムについては,地震前後で,応力状態が圧縮状態か ら引張状態へ変化したことから,三陸沖中部〜福島県沖に蓄積されていた 巨大地震を引き起こす歪みはほぼ完全に解消されたという見解が示されて いる。また,津波堆積物調査結果等から,過去に同規模の巨大地震が数百 年間隔で発生しているという見解が示されている。

(2) 2011 年東北地方太平洋沖地震の特徴

「(1) 2011 年東北地方太平洋沖地震に関連する知見」を踏まえ,2011 年東北地方太平洋沖地震の特徴について整理した。

破壊領域については,複数の領域が連動して破壊した傾向が見られ,余 震を含む破壊領域の南限は,北米プレートとフィリピン海プレートの境界 に位置している傾向が見られる。

すべりについては、不均質性が認められ、大きなすべりが生じた領域は、 三陸沖中部の一部、宮城県沖、三陸沖南部海溝寄り、福島県沖の一部の4 領域及びその沖合の海溝軸付近である傾向が見られる。

地震のメカニズムについては,地震の前後でプレート境界上盤側で発生 する地震のメカニズムは大きく変化した傾向が見られる。

6.2.2.1.1.3 想定津波の設定方針

想定津波の設定に反映する知見の分析を踏まえて,2 つの津波波源を設定 した。

日本海溝沿いで生じた地震津波のうち,2011 年東北地方太平洋沖地震は

敷地に比較的大きな影響を及ぼしたことを踏まえ,東北地方太平洋沖型の津 波波源を設定した。東北地方太平洋沖型の津波波源で大きなすべりが生じる 領域は,三陸沖中部から福島県沖及びその沖合の海溝軸付近の領域とした。

また、日本海溝沿いで生じた地震津波のうち、1677 年延宝房総沖地震は 敷地に比較的大きな影響を及ぼしたことを踏まえ、茨城県沖に想定する津波 波源を設定した。茨城県沖に想定する津波波源については、2011 年東北地 方太平洋沖地震で大きなすべりが生じていない領域とした。領域の南限につ いては、北米プレートとフィリピン海プレートの境界とした。

なお,2011 年東北地方太平洋沖地震で応力を解放した領域では,東北地 方太平洋沖型の地震津波の発生確率は極めて小さいことを踏まえて設定した。

津波波源の設定結果を第6.2-5図に示す。

6.2.2.1.2 津波評価

6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定

(1) 東北地方太平洋沖型の津波波源

a. 既往津波の再現性の確認

計算条件,破壊伝播(破壊開始点,破壊伝播速度及び立ち上がり時間) を考慮した特性化波源モデル(断層面積,すべり量等)の妥当性を確認 することを目的として再現計算を実施した。対象津波は,敷地に比較的 大きな影響を及ぼしたと考えられる既往津波であり,津波痕跡高の記録 が比較的多い2011年東北地方太平洋沖地震津波とした。

2011 年東北地方太平洋沖地震津波の特性化波源モデルの断層面積は, 杉野他(2014)⁽⁵³⁾を参考に設定した。平均すべり量については,地 震の規模に関するスケーリング則と地震モーメントの定義式から算定し た。その際の平均応力降下量については,内閣府(2012)⁽⁵⁴⁾及び Murotani et al. (2013) ⁽⁵⁵⁾の知見を踏まえて 3.0MPa を設定した。 また,剛性率については,2011 年東北地方太平洋沖地震のインバージ ョン解析結果から算出した 4.7×10¹⁰N/m²を設定した。

すべり量の不均質性については,杉野他(2014)⁽⁵³⁾を参考に,超 大すべり域,大すべり域及び背景領域のすべり量をそれぞれ平均すべり 量の3倍,1.4倍,0.33倍に,面積をそれぞれ全体の面積の15%,25%, 60%となるように設定した。

超大すべり域,大すべり域の位置については,海溝軸付近に配置した。 破壊の伝播特性については,破壊開始点を震源位置,破壊伝播速度を 3.0km/s,立ち上がり時間を30秒とした。特性化波源モデルの諸元を第 6.2-6図に示す。

再現性は,東北地方太平洋沖地震津波合同調査グループ(2012)⁽⁹⁾ 及び経済産業省(2011)⁽⁵⁶⁾に示される 2011 年東北地方太平洋沖地震 に伴う津波の痕跡高さを用いて評価を実施した。

再現性の指標としては、相田(1977)⁽⁵⁷⁾による痕跡高さと津波シ ミュレーションにより計算された津波高さとの比から求める幾何学平均 値 K 及びバラツキを表す指標 κ を用いることとし、土木学会(2016)⁽¹⁾ において再現性の目安とされている「0.95<K<1.05、 κ <1.45」を参 考とした。津波に伴う水位変動の評価は、土木学会(2016)⁽¹⁾を参考 に実施した。

数値シミュレーションの計算条件及び計算格子を第 6.2-4,5 表及び 第 6.2-7,8 図に示す。

東北地方太平洋沖地震津波合同調査グループ(2012)⁽⁹⁾及び経済産 業省(2011)⁽⁵⁶⁾に示される痕跡高さと津波シミュレーションにより 計算された津波高さとの比較を第6.2-9,10図に示す。

設定した特性化波源モデルは,青森県北部から千葉県南部の痕跡高さ に対して計算値の方が大きくなっているが(幾何平均 K=0.94),幾何 標準偏差(κ=1.43)は土木学会(2016)⁽¹⁾の目安値を満足している。 また,発電所においても痕跡高に対して計算値が大きくなっているが (幾何平均 K=0.89),幾何標準偏差(κ=1.08)は土木学会(2016)⁽¹⁾ の目安値を満足している。よって,計算条件及び破壊伝播(破壊開始点, 破壊伝播速度及び立ち上がり時間)を考慮した特性化波源モデルは妥当 であると判断される。

b. 津波モデルの設定

東北地方太平洋沖型の津波波源については、2011 年東北地方太平洋 沖地震の再現性が確認されている特性化波源モデルを基に設定した。

超大すべり域,大すべり域の位置については,2011 年東北地方太平 洋沖地震の知見を踏まえて,三陸沖中部から福島県沖の範囲で,発電所 への津波水位の影響が最も大きくなる位置(概略パラメータスタディ) に設定した。

立ち上がり時間については 30 秒とした。

c. 数値シミュレーション

数値シミュレーションの計算条件を第 6.2-6 表に示す。計算格子に ついては、「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖 型の津波波源 a. 既往津波の再現性の確認」において敷地周辺の再現 性を確認した計算格子(第 6.2-8 図)を用いた。

評価位置について,水位上昇側については,重要な安全機能を有する 施設の設置された敷地に基準津波による遡上波を到達,流入させないた め,津波防護施設として防潮堤を設置することから,防潮堤前面を評価 位置とした。水位下降側については,取水路内の水位変動に伴う非常用 海水ポンプの取水性を評価することから、取水口前面を評価位置とした。

数値計算モデルについては、第6.2-11 図に示す「基準津波設定モデ ル」及び「①津波波源選定モデル」の2つのモデルを作成し、基準津波 の津波波源の選定に当たっては「①津波波源選定モデル」を、基準津波 の設定には「基準津波設定モデル」を用いた。なお、「基準津波設定モ デル」と「①津波波源選定モデル」は、津波水位に影響を及ぼす可能性 が高い防潮堤の海側に面した部分の形状が同じであり、また海面下の設 備の形状の違いも軽微であることから、両モデルの差異が津波水位に与 える影響は極めて小さいものと判断されるため、「①津波波源選定モデ ル」を用いることとした。

概略パラメータスタディ結果を第 6.2-7 表,評価位置を第 6.2-12 図,「基準津波設定モデル」及び「①津波波源選定モデル」の数値計算 モデルを第 6.2-11 図に示す。概略パラメータスタディの結果,防潮堤 前面の最大水位上昇量は 8.13m,取水口前面の最大水位下降量は-3.69m となった。

- (2) 茨城県沖に想定する津波波源に保守性を考慮した津波波源
 - a. 津波モデルの設定
 - 1) 茨城県沖に想定する津波波源

茨城県沖に想定する津波波源については,固着の程度が小さい領域 に大きなすべりを生じる津波波源を想定した。波源領域の南限につい ては,Uchida et al. (2009) ⁽⁵⁸⁾を参考に北米プレートとフィリピ ン海プレートの境界とし,波源領域の北限については,茨城県沖と福 島県沖の境界とした。なお,波源領域の北限については,すべり量が 保守的な設定となるように,福島県沖の一部まで拡張して設定した。 また,プレート間地震と津波地震の連動型地震を仮想的に考慮した。 平均すべり量,応力降下量及び剛性率については,「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖型の津波波源 a. 既往津 波の再現性の確認」と同様とした。

すべり量の不均質性については,杉野他(2014)⁽⁵³⁾を参考に, 大すべり域及び背景領域のすべり量をそれぞれ平均すべり量の2倍, 0.33 倍に,面積をそれぞれ全体の面積の40%,60%となるように設 定した。

大すべり域の位置については、海溝軸付近に配置した。

立ち上がり時間については、30秒とした。

特性化波源モデルの諸元を第6.2-13 図に示す。数値シミュレーションの計算条件,計算格子,評価位置及び数値計算モデルについては, 「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖型の津波 波源 c. 数値シミュレーション」と同様とした。

概略パラメータスタディ結果を第6.2-8,9表に示す。

2) 保守性を考慮した津波波源

茨城県沖に想定する津波波源について、断層面積及びすべり量に関 する保守性を考慮したモーメントマグニチュードMw8.7の津波波源 (以下「茨城県沖から房総沖に想定する津波波源」という。)を設定 した。

具体的には,特性化波源モデルの断層面積は,北米プレートとフィ リピン海プレートの境界を越えて南限を房総沖まで拡張した茨城県沖 から房総沖までの領域に設定した。

茨城県沖から房総沖に想定する津波波源の特性化波源モデルの設定 方法及び各種パラメータを第6.2-14,15図に示す。

平均すべり量,平均応力降下量及び剛性率については,

「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖型の津波 波源 a. 既往津波の再現性の確認」と同様とした。

すべり域については,杉野他(2014)⁽⁵³⁾よりも保守的になるよ う超大すべり域,大すべり域を設定した。具体的には,杉野他(2014)⁽⁵³⁾では,Mw8.7の場合,超大すべり域を設定していないが,設 定した。

すべり量の不均質性についても、杉野他(2014)⁽⁵³⁾では、超大 すべり域、大すべり域及び背景領域のすべり量をそれぞれ平均すべり 量の3倍、1.4倍、0.33倍に、面積をそれぞれ全体の面積の15%、 25%、60%となるように設定しているが、超大すべり域、大すべり域 及び背景領域のすべり量をそれぞれ平均すべり量の4倍、2倍、0.62 倍に、面積をそれぞれ全体の面積の5%、15%、80%となるように設 定した。また、大すべり域の形状を変えた2パターンのモデルを選定 した。

超大すべり域,大すべり域の位置については,海溝軸付近に配置し, 茨城県沖から房総沖の範囲で,発電所への津波水位の影響が最も大き くなる位置に設定した。

立ち上がり時間については、30秒とした。

特性化波源モデルの諸元を第6.2-16図に示す。

b. 数値シミュレーション

数値シミュレーションの計算条件,計算格子,評価位置及び数値計算 モデルについては,「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方 太平洋沖型の津波波源 c.数値シミュレーション」と同様とした。

茨城県沖から房総沖に想定する津波波源の特性化波源モデルの概略パラメータスタディ結果を第 6.2-10,11 表に示す。概略パラメータスタ

ディの結果,防潮堤前面の最大水位上昇量は 17.60m, 取水口前面の最 大水位下降量は-5.47m となった。

(3) 発電所への影響が大きい津波波源の選定

これまでの検討結果を踏まえ、プレート間地震による津波波源について は、東北地方太平洋沖型の津波波源に比べ、発電所での津波水位変動量が 大きい茨城県沖から房総沖に想定する津波波源を選定した。

6.2.2.1.2.2 数値計算

パラメータの不確かさについて,破壊開始点,破壊伝播速度,立ち上がり 時間を合理的と考えられる範囲で変化させたパラメータスタディを実施した。

具体的には,破壊開始点については,地震調査研究推進本部(2017a)⁽⁵ ⁹⁾を参考に大すべり域を囲むように設定し,破壊伝播速度については,国 内外のインバージョン解析結果等の知見(Satake et al. (2013)⁽⁶⁰⁾,杉 野他(2014)⁽⁵³⁾,内閣府(2012)⁽⁵⁴⁾,地震調査研究推進本部(2005) ⁽⁶¹⁾及びFujii and Satake (2007)⁽⁶²⁾)を考慮し,設定した。また,立 ち上がり時間については,Satake et al. (2013)⁽⁶⁰⁾によるインバージョ ン解析の最小立ち上がり時間及び内閣府(2012)⁽⁵⁴⁾の知見を参考に設定 した。

詳細パラメータスタディの設定を第6.2-17図に示す。

数値シミュレーションの計算条件,計算格子,評価位置及び数値計算モデ ルについては,「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖 型の津波波源 c.数値シミュレーション」と同様とした。なお,詳細パラ メータスタディにおいて潮位条件の影響を含めた検討を実施した。その結果, 発電所に最も大きな影響がある波源として水位上昇側ではケース A-3,破壊 開始点⑥,破壊伝播速度 3.0km/s,立ち上がり時間 30 秒,水位下降側では ケース A-5, 破壊開始点⑤, 破壊伝播速度 1.0km/s, 立ち上がり時間 30 秒が 選定された。詳細パラメータスタディ結果を第 6.2-12~16 表及び第 6.2-18,19 図に示す。

6.2.2.2 海洋プレート内地震に起因する津波

6.2.2.2.1 津波波源の設定

Alvarez-Gomez et al. (2012) ⁽⁶³⁾に基づけば, 1933 年昭和三陸地震は 国内外で最大規模の海洋プレート内地震である。また, 地震調査研究推進本 部 (2012) ⁽³⁷⁾は, 次の地震の規模を 1933 年昭和三陸地震と同等と評価し ている。これらを踏まえ, 津波波源の設定については 1933 年昭和三陸地震 津波を基本とした。

発生領域については、地震調査研究推進本部(2012)⁽³⁷⁾は、1933年昭和三陸地震と同様な地震が三陸沖北部から房総沖の海溝寄りの領域内のどこでも発生するとしていることを踏まえ、三陸沖北部から房総沖までとした。

6.2.2.2.2 津波評価

6.2.2.2.2.1 波源モデルの設定

1933年昭和三陸地震津波の波源モデルについては、土木学会(2016⁽¹⁾、 2011⁽⁶⁴⁾)を参考に設定した。なお、波源モデルについては、土木学会

(2016) ⁽¹⁾において 1611 年の津波が海洋プレート内地震であった場合の 地震規模をMw8.6 として評価していることを踏まえ,安全側にMw8.6 に スケーリングしたモデルとした。

位置,走向及び傾斜については,三陸沖北部から房総沖までの範囲で,発 電所への津波水位の影響が最も大きくなる位置及び変動を設定した。

立ち上がり時間については,0秒とした。

波源モデルの諸元を第6.2-20図に示す。

6.2.2.2.2.2 数値計算

数値シミュレーションの計算条件,計算格子,評価位置及び数値計算モデ ルについては,「6.2.2.1.2.1 波源モデルの設定 (1) 東北地方太平洋沖 型の津波波源 c.数値シミュレーション」と同様とした。

パラメータスタディー覧及び結果を第 6.2-17,18 表及び第 6.2-21 図に 示す。

パラメータスタディの結果,防潮堤前面の最大水位上昇量は 6.44m,取水 口前面の最大水位下降量は-4.19m となった。

なお、海洋プレート内地震に起因する津波については、パラメータスタディの結果、プレート間地震の概略パラメータスタディ結果(防潮堤前面の最 大水位上昇量は 17.60m、取水口前面の最大水位下降量は-5.47m)と比較し て、最大水位上昇量及び下降量が小さいため、詳細検討については省略した。

6.2.2.3 海域活断層による地殻内地震に起因する津波

6.2.2.3.1 津波波源の設定

「1. 地盤」における調査結果における評価に基づき,津波波源を設定した。

6.2.2.3.2 津波評価

阿部(1989)⁽⁶⁷⁾の簡易予測式による推定津波高の比較により,発電所 に及ぼす影響が大きいと考えられる津波波源を抽出する。

阿部(1989)⁽⁶⁷⁾の簡易予測式で用いた津波波源の諸元及び津波高の比較結果を第6.2-22図及び第6.2-19表に示す。評価の結果,推定津波高は 1.8mとなった。

なお、海域活断層による地殻内地震に起因する津波については、評価の結 果、プレート間地震の概略パラメータスタディ結果(防潮堤前面の最大水位 上昇量は 17.60m)と比較して、最大水位上昇量が小さいため、詳細検討に ついては省略した。

6.2.2.4 地震による津波水位の評価

地震に起因する津波のうち,発電所に最も影響を与える地震津波は,プレ ート間地震による津波である。

プレート間地震による津波の最高水位は,防潮堤前面において T.P. + 17.2m,取水口前面において T.P. +14.3m であり,最低水位は,取水口前面 において T.P. -5.3m である。

なお、プレート間地震による津波が発電所に最も影響を与える地震津波と なる理由を検討するために、プレート間地震、津波地震及び海洋プレート内 地震による津波の伝播特性について検討した。後述する基準津波策定位置及 び取水口前面における各波源の水位の時刻歴波形、フーリエ・スペクトル、 フーリエ・スペクトル比を第6.2-23 図に示す。

水位の時刻歴波形から,海洋プレート内地震による津波は基準津波策定位 置で他の波源に比べて周期が短く,取水口前面で大きく減衰している。基準 津波策定位置でのフーリエ・スペクトルをみると,海洋プレート内地震では 2~5分の短周期成分が多く含まれ,最大波の周期(2.3分)もプレート間地 震と津波地震の連動型地震による津波の周期(21分)及び津波地震による 津波の周期(7分)に比べて短い。また,各波源におけるフーリエ・スペク トル比から,基準津波策定位置から取水口前面に進むにつれて,比較的短周 期(2~5分)では減衰し,長周期(おおむね10分以上)では増幅する傾向 が見られる。 以上のことから,津波の伝播特性と各波源による津波の周期特性からプレ ート間地震による津波が発電所に最も影響を与える地震津波となったと考え られる。

6.2.3 地震以外に起因する津波

発電所に影響を与える可能性がある地震以外を要因とする津波として,陸 上及び海底での地すべり並びに斜面崩壊に起因する津波,火山現象に起因す る津波を考慮した。

6.2.3.1 陸上及び海底での地すべり並びに斜面崩壊に起因する津波

文献調査の結果,敷地周辺における陸上及び海底での地すべり並びに斜面 崩壊による歴史津波の記録はない。

塩屋埼から犬吠埼の範囲の陸域について地すべりに関する文献調査を実施 した結果,防災科学技術研究所(2004)⁽⁶⁸⁾は敷地の南方に地すべり地形 を示している。空中写真及び国土地理院 5mDEM を用いて,地形判読を行った 結果,発電所に影響を及ぼす津波を引き起こす可能性のある陸上の地すべり 及び斜面崩壊の地形は認められない。地形判読結果を第 6.2-24,25 図に示 す。

海底地すべりに関する文献調査を実施した結果,徳山他(2001)⁽⁶⁹⁾は, いわきの沖合に海底地すべり地形を示している。徳山他(2001)⁽⁶⁹⁾が示 す地すべりを含む範囲について,一般財団法人日本水路協会発行の海底地形 デジタルデータ M7000 シリーズを用いた 150mDEM データにより海底地すべり 地形判読調査を実施した結果,海底地すべり地形は判読されない。また,産 業技術総合研究所(2015)⁽⁷⁰⁾による東日本沖太平洋海域(GH762)の音波 探査記録(サブボトムプロファイラー)を用いて,池原他(1990)⁽⁷¹⁾に 示される考え方に基づき,海底地すべりの検討を実施した結果,徳山他 (2001)⁽⁶⁹⁾に図示された海底地すべりは,層相2(砂質堆積物)に区分 され,海底地すべりを示唆する特徴的な構造は確認されなかった。したがっ て,徳山他(2001)⁽⁶⁹⁾に図示された位置に海底地すべりはないものと判 断した。また,敷地前面海域の海底地形の判読を実施した結果,海底地すべ りの可能性のある地形は認められない。海底地形判読結果を第 6.2-26~29 図に示す。

以上のことから,陸上及び海底での地すべり並びに斜面崩壊に起因する津 波について,敷地への影響はない。

なお、文献調査の結果, Moore et al. (1989) ⁽⁷²⁾によれば、ハワイ諸 島では過去に複数の海底地すべりが発生したことが示されている。過去に発 生した海底地すべりの中から、後期更新世以降に生じた地すべりのうち、巨 大津波を伴った可能性があり、面積が大きいハワイ島西部の地すべりを評価 対象として選定した。評価対象の選定結果を第6.2-30 図に示す。

選定した地すべりについて、ハワイ大学マノア校海洋地球科学技術学部 (SOEST)による地形デジタルデータ(50m グリット)を使用し、地す べり規模(体積)を算出し、Papadopoulos and Kortekaas (2003)⁽⁷³⁾に 示されている地すべり体積と津波水位の関係を用いて日本沿岸における水位 を推定した結果、敷地への影響は小さいことを確認した。海底地形判読結果 及び評価結果を第6.2-31,32 図に示す。

以上のことから、ハワイ諸島周辺の海底地すべりに起因する津波の敷地へ の影響は小さい。

6.2.3.2 火山現象に起因する津波

「7. 火山」に記載したとおり、敷地周辺において、火山現象による歴史

津波の記録はなく,海底活火山の存在も認められないことから,火山現象に 起因する津波について,敷地への影響はない。

なお,文献調査の結果,阿部・平野(2007)⁽⁷⁴⁾は,三陸沖で沈み込む 太平洋プレート(海洋プレート)上でこれまで分かっている火山活動とは異 なる,新しいタイプの火山(プチスポット)の存在を示している。津波発生 要因となる火山現象のうち,過去に海中噴火が発生していることから,海中 噴火に伴う津波発生の可能性がある。そのため,平野(2007a⁽⁷⁵⁾,2007b⁽⁷⁶⁾),Hirano(2011)⁽⁷⁷⁾,平野他(2010)⁽⁷⁸⁾,Fujiwara et al. (2007)⁽⁷⁹⁾及び町田他(2007)⁽⁸⁰⁾に示されているプチスポットの特徴 を踏まえ,Levin and Nosov(2009)⁽⁸¹⁾の海底火山からの噴出物により発 生する水位の推定方法を用いて津波水位を推定した結果,敷地への影響は小 さいことを確認した。

海底火山の特徴を第 6.2-20 表,波源パラメータ及び評価結果を第 6.2-21,22 表に示す。

以上のことから、プチスポットに起因する津波の敷地への影響は小さい。

6.2.3.3 地震以外に起因する津波の評価

地震以外に起因する津波については,前節までの検討結果から地震に起因 する津波と比較して敷地への影響は十分に小さい。

6.2.4 津波発生要因の組み合わせの検討

「6.2.2 地震に起因する津波」及び「6.2.3 地震以外に起因する津波」の評価を踏まえ、津波発生要因の組み合わせについて検討した。

地震以外に起因する津波については、地震に起因する津波と比較して敷地 への影響が十分に小さいこと及び各津波発生要因の関連性はないことから、 地震に起因する津波と地震以外に起因する津波の組み合わせの必要はないと評価した。

6.2.5 基準津波の選定

6.2.5.1 基準津波の津波波源の選定

地震以外に起因する津波の敷地への影響は地震に起因する津波と比較して +分に小さいことから、下記の津波波源を基準津波として選定した。

水位上昇側で発電所に最も大きな影響がある津波波源は、プレート間地震 であり、超大すべり域、大すべり域は波源モデルの北限から南へ 20km 移動 した位置,破壊開始点⑥,破壊伝播速度 3.0km/s,立ち上がり時間 30 秒で ある。

水位下降側で発電所に最も大きな影響がある津波波源は、プレート間地震 であり、超大すべり域、大すべり域は波源モデルの北限から南へ 40km 移動 した位置、破壊開始点⑤、破壊伝播速度 1.0km/s、立ち上がり時間 30 秒で ある。基準津波の津波波源を第6.2-33 図に示す。

6.2.5.2 基準津波の設定

基準津波の設定には、第6.2-11図に示す「基準津波設定モデル」を用いた。

基準津波は,時刻歴波形に対して施設からの反射波の影響が微小となるよう,敷地前面の沖合い約 19km(水深 100m 地点)の位置で策定した。基準津 波策定位置における上昇側の最高水位は T.P.+7.1m,下降側の最低水位は T.P.-3.3m である。基準津波の策定位置及び水位の時刻歴波形を第6.2-34 図に示す。

「基準津波設定モデル」による評価の結果,防潮堤前面の最高水位は T.P.

+17.1m, 取水口前面の最低水位は T.P. -4.9m となった。水位下降側の基準 津波について, 貯留堰天端高さを下回る継続時間の評価においては, 貯留堰 前面を評価位置とした。貯留堰天端高さを下回る継続時間を評価した結果, 非常用海水ポンプの運転可能継続時間である 30 分を下回っていることを確 認した。評価結果を第6.2-23,24 表及び第6.2-35,36 図に示す。

なお、「基準津波設定モデル」と「①津波波源選定モデル」のモデルの違いによる影響検討を行い、基準津波の波源位置及び最高水位位置が同じであり水位にも有意な差は認められないことを確認した。「①津波波源選定モデル」による基準津波の影響検討結果を第6.2-25~28表に、「① 津波波源選定モデル」による基準津波の最高水位位置及び水位の影響検討結 果を第6.2-29表及び第6.2-37,38 図に示す。

なお、基準津波と同規模の津波波源による遡上域が、津波堆積物調査結果 等(竹内他(2007)⁽⁸⁾、澤井(2012)⁽¹²⁾、Sawai et al.(2012)⁽¹³⁾ 及びYanagisawa et al.(2016)⁽¹⁴⁾)を上回っていることから、基準津波 の規模は、敷地周辺における津波堆積物等の地質学的証拠及び歴史記録等か ら推定される津波の規模を超えていることを確認した。また、行政機関によ る既往評価との比較として、茨城県(2012)⁽²³⁾及び内閣府(2020⁽² ⁵⁾、2022⁽²⁶⁾)が評価した津波高さを基準津波が上回ることを確認した。地 質学的証拠及び歴史記録等による確認結果を第 6.2-39,40 図、行政機関に よる既往評価との比較結果を第 6.2-41 図に示す。

6.3 基準津波の年超過確率の参照

日本原子力学会(2012)⁽⁸²⁾, 土木学会(2009⁽⁸³⁾, 2011⁽⁶⁴⁾, 2016⁽¹⁾), 原子力安全基盤機構(2014)⁽⁸⁴⁾, 地震調査研究推進本部(2012⁽³⁷⁾, 2014⁽⁸⁵⁾, 2017b⁽⁸⁶⁾, 2019⁽⁸⁷⁾)及び 2011 年東北地方太平洋沖

地震から得られた知見等を踏まえ,確率論的津波ハザード評価を行い,基準 津波による水位の年超過確率を参照した。数値計算モデルは「基準津波設定 モデル」を用いた。

確率論的津波ハザード評価において設定した津波発生領域の設定を第 6.3 -1~3 図, ロジックツリーを第 6.3-4~8 図に示す。

基準津波策定位置における基準津波の最高水位及び最低水位の年超過確率 は、それぞれ 10⁻⁴程度及び 10⁻³程度である。波源別ハザード曲線及びフラ クタイルハザード曲線を第 6.3-9,10 図に示す。

6.4 基準津波に対する安全性

第6.2-23表のとおり,防潮堤前面における基準津波による最高水位は, T.P.+17.1m程度である。

重要な安全機能を有する設備を内包する建屋は T.P.+8m の敷地に設置さ れており,重要な安全機能を有する屋外設備である海水ポンプ室を設置して いるエリアは T.P.+18m 及び T.P.+20m の防潮堤に囲まれているため,十 分な裕度があり,基準津波による遡上波に対して影響を受けるおそれはない。

取水ピットでの最低水位は, T.P. -5.0m である。非常用海水ポンプの取 水可能水位は T.P. -5.66m であることから,津波により水位が低下した場合 でも,非常用海水ポンプの取水性に影響を及ぼすことはない。

また,基準津波に伴う砂移動による影響について検討した。砂移動により 取水口が閉塞しないことを確認するため,茨城県(2005)⁽⁸⁸⁾等を参考に 砂の粒径及び密度を設定した。また,藤井他(1998)⁽⁸⁹⁾及び高橋他 (1999)⁽⁹⁰⁾の手法を用いて砂移動に関する数値シミュレーションを実施 し,最も影響を及ぼす条件の選定を行った。

数値計算モデルについては, 第 6.4-1 図に示す「基準津波設定モデル」

及び「②設備影響検討モデル」の2つのモデルを作成し,非常用海水ポンプ の取水性へ最も影響を及ぼす条件の選定に当たっては「②設備影響検討モデ ル」を,非常用海水ポンプの取水性への影響評価には「基準津波設定モデル」 を用いた。なお,「基準津波設定モデル」と「②設備影響検討モデル」は, 海面下の設備形状が同じであることから,両モデルの差異が非常用海水冷却 系の取水性に与える影響は極めて小さいものと判断されるため,「②設備影 響検討モデル」を用いることとした。

また、「基準津波設定モデル」と「②設備影響検討モデル」によるモデル の違いによる影響検討を行い、最高水位位置が同じであり、水位にも有意な 差は認められないことを確認した。

選定の結果,高橋他(1999)⁽⁹⁰⁾の手法による浮遊砂上限濃度 1%の条 件を選定した。

「基準津波設定モデル」及び「②設備影響検討モデル」の数値計算モデル を第 6.4-1 図,「②設備影響検討モデル」による基準津波の最高水位位置 及び水位の影響検討結果を第 6.4-1 表及び第 6.4-2,3 図に示す。

高橋他(1999)⁽⁹⁰⁾の手法による浮遊砂上限濃度 1%の条件において 「基準津波設定モデル」で評価を実施した結果,取水口前面における砂の堆 積厚さは,最大で 0.4m 程度であり,取水口が閉塞することはない。

砂移動に関する数値シミュレーションの計算条件を第6.4-2表及び第6.4
-4 図,砂移動評価の条件選定結果を第6.4-3表,発電所周辺における砂
移動評価結果を第6.4-4表及び第6.4-5,6図に示す。

さらに、取水ピットにおける砂の堆積厚さを評価し、非常用海水ポンプの 取水に影響がないことを確認するため、基準津波に伴う砂移動による影響の 検討において取水口前面における砂の堆積厚さが最も大きくなる高橋他 (1999) ⁽⁹⁰⁾の手法による浮遊砂上限濃度 1%の条件を対象に、数値シミ ュレーションを実施した。取水ピットにおける砂の堆積厚さは最大で 0.01m 程度であり,非常用海水ポンプの高さを上回らない。以上のことから,非常 用海水ポンプの取水への影響はないことを確認した。

取水設備の水理特性に関する数値シミュレーションの計算条件を第 6.4-5表,海水ポンプ室における砂の堆積厚さの評価結果を第6.4-6表に示す。

- 6.5 参考文献
- (1) 土木学会原子力土木委員会津波評価小委員会(2016):原子力発電所の
 津波評価技術 2016
- (2) 渡辺偉夫(1985):日本被害津波総覧,東京大学出版会
- (3) 渡辺偉夫(1998):日本被害津波総覧[第2版],東京大学出版会
- (4) 宇佐美龍夫,石井寿,今村隆正,武村雅之,松浦律子(2013):日本被 害地震総覧 599-2012,東京大学出版会
- (5) 宇津徳治・嶋悦三・吉井敏尅・山科健一郎編(2001):地震の事典[第2版],朝倉書店,P569-642
- (6) 羽鳥徳太郎(1975): 房総沖における津波の波源-延宝(1677年)・ 元禄(1703年)・1953年房総沖津波の規模と波源域の推定-, 地震研 究所彙報, vol. 50, P83-91
- (7) 羽鳥徳太郎(1987):寛政5年(1793年)宮城沖地震における震度・津
 波分布,地震研究所彙報,vol.62, P297-309
- (8) 竹内仁・藤良太郎・三村信男・今村文彦・佐竹健治・都司嘉宣・宝地兼 次・松浦健郎(2007):延宝房総沖地震津波の千葉県沿岸~福島県沿岸 での痕跡高調査,歴史地震,第22号,P53-59
- (9) 東北地方太平洋沖地震津波合同調査グループ(2012):
 http://www.coastal.jp/ttjt/

- (10) 国立天文台編(2014):理科年表 平成 26年, 丸善出版
- (11) Kei Ioki and Yuichiro Tanioka (2016): Re-estimated fault model of the 17th century great earthquake off Hokkaido using tsunami deposit data., Earth and Planetary Science Letters 433 (2016) 133-138.
- (12) 澤井祐紀(2012): 堆積物の記録から明らかになった日本海溝の巨大津 波-茨城県における痕跡-, AFERC NEWS, No. 39/2012年11月号
- (13) Sawai, Y., Y. Namegaya, Y. Okamura, K. Satake, and M. Shishikura (2012): Challenges of anticipating the 2011 Tohoku earthquake and tsunami using coastal geology, Geophysical Research Letters, Vol. 39, L21309.
- (14) H. Yanagisawa, K. Goto, D. Sugawara, K. Kanamaru, N. Iwamoto, and Y. Takamori (2016): Tsunami earthquake can occur elsewhere along the Japan Trench-Historical and geological evidence for the 1677 earthquake and tsunami, Journal of Geophysical Research: Solid Earth, RESEARCH ARTICLE, 10.1002/2015JB012617
- (15) Pilarczyk, J., Y. Sawai, B. Horton, Y. Namegaya, T. Shinozaki, K. Tanigawa, D. Matsumoto, T. Dura, O. Fujiwara, and M. Shishikura (2016) : Paleoseismic evidence of earthquakes and tsunamis along the southern part of the Japan Trench, Geophysical Research Abstracts, Vol. 18, EGU2016-749, EGU General Assembly 2016.
- (16) Jessica E. Pilarczyk, Yuki Sawai, Yuichi Namegaya, Toru Tamura,
 Koichiro Tanigawa, Dan Matsumoto, Tetsuya Shinozaki, Osamu
 Fujiwara, Masanobu Shishikura, Yumi Shimada, Tina Dura, Benjamin
 P. Horton, Andrew C. Parnell, Christopher H. Vane (2021) : A

further source of Tokyo earthquakes and Pacific Ocean tsunamis., Nat. Geosci. 14, 796-800 (2021) , https://doi.org/10.1038/s41561-021-00812-2

- (17) 産業技術総合研究所(2021):千葉県の太平洋岸で歴史記録にない津波の痕跡を発見,
 https://www.aist.go.jp/aist_j/press_release/pr2021/pr20210903/pr
 20210903.html
- (18) 羽鳥徳太郎 (1976): 1975 年ハワイ島 (Kalapana) 津波と日本沿岸
 での挙動, 地震第2輯, 第29巻, pp. 355-363. Nettles_2004_BSSA
- (19) 産業技術総合研究所(2016):津波堆積物データベース 2016年8月15
 日版.産業技術総合研究所研究情報公開データベース,産業技術総合
 研究所.
- (20) 岩手県(2004):岩手県地震・津波シミュレーション 及び被害想定調査に関する報告書(概要版),平成16年11月
- (21) 宮城県防災会議地震対策等専門部会(2004):宮城県地震被害想定調査 に関する報告書,平成16年3月
- (22) 福島県(2013):福島県地震・津波被害想定調査の概要,
 https://www.pref.fukushima.lg.jp/sec/16025b/jishin-tsunami.html,
 2013年12月1日
- (23) 茨城県(2012):津波浸水想定について(解説),
 http://www.pref.ibaraki.jp/bukyoku/doboku/01class/class06/kaigan
 /tsunamisinnsui/12shinsui.html,平成24年8月24日
- (24) 千葉県(2012): H23 年度東日本大震災千葉県津波調査業務委託報告書(概要版), 平成 24 年 3 月
- (25) 内閣府(2020):日本海溝・千島海溝沿いの巨大地震モデル検討会,概

要報告 2020 年 4 月,

https://www.bousai.go.jp/jishin/nihonkaiko_chishima/model/index. html

- (26) 内閣府(2022):日本海溝・千島海溝沿いの巨大地震モデル検討会,最 終報告 2022 年 3 月, https://www.bousai.go.jp/jishin/nihonkaiko_chishima/model/index. html
- (27) Suwa, Y., S. Miura, A. Hasegawa, T. Sato, and K. Tachibana
 (2006): Interplate coupling beneath NE Japan inferred from three-dimensional displacement field, J. Geophys. Res., 111, B04402, doi:10.1029/2004JB003203.
- (28) Loveless, J. P. and B. J. Meade (2010) : Geodetic imaging of plate motions, slip rates, and partitioning of deformation in Japan, J. Geophys. Res., 115, B02410, doi:10.1029/2008JB006248.
- (29) Loveless, J. P. and B. J. Meade (2011) : Spatial correlation of interseismic coupling and coseismic rupture extent of the 2011
 MW = 9.0 Tohoku - oki earthquake. GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS, VOL. 38, L17306, doi:10.1029/2011GL048561
- (30) 西村卓也(2013):測地データから推定された環太平洋地域のプレート
 間カップリング、地震予知連絡会会報、第89巻、12-15
- (31) Ide, S., A. Baltay, and G. C. Beroza. (2011) : Shallow Dynamic
 Overshoot and Energetic Deep Rupture in the 2011 Mw 9.0 TohokuOki Earthquake, Science (Express) , 2011.
- (32) Tsuji, T., Y. Ito, K. Kawamura, T. Kanamatsu, T. Kasaya, M. Kinoshita, T. Matsuoka, and YK11-04E and YK11-06E Shipboard

Scientists (2012) : Seismogenic faults of the 2011 Great East Japan earthquake : insight from seismic data and seafloor observations, Proceedings of the International Symposium on Engineering Lessons Learned from the 2011 Great East Japan Earthquake, pp. 281-288.

- (33) Tsuji, T., K. Kawamura, T. Kanamatsu, T. Kasaya, K. Fujikura, Y. Ito, T. Tsuru, and M. Kinoshita (2013) : Extension of continental crust due to anelastic deformation in the 2011 Tohoku-oki earthquake : The role of extensional faulting in the generation of a great tsunami, Earth and Planetary Science Letters, 364, pp. 44-58.
- (34) Tanikawa W, Hirose T, Mukoyoshi H, Tadai O, Lin W (2013) :Fluid transport properties in sediments and their role in large slip near the surface of the plate boundary fault in the Japan Trench, Earth Planet Sci Lett, 382, pp.150-160. doi:10.1016/j.epsl. 2013.08.052
- (35) Ujiie, K., Tanaka H, Saito T, Tsutsumi A, Mori J, Kameda J, Brodsky EE, Chester FM, Eguchi N, Toczko S, Scientists of Expedition 343 and 343 T (2013) : Low coseismic shear stress on the Tohoku-oki megathrust determined from laboratory experiments. Science, 342, pp. 1211-1214. doi:10.1126/science.1243485.
- (36) Loveless, J. P. and B. J. Meade (2015) : Kinematic Barrier Constraints on the Magnitudes of Additional Great Earthquakes Off the East Coast of Japan, 202 Seismological Research Letters Volume 86, Number 1 January/February 2015, doi:

10.1785/0220140083.

- (37) 地震調査研究推進本部地震調査委員会(2012):三陸沖から房総沖にか けての地震活動の長期評価(第二版)について
- (38) BHASKAR KUNDU, V. K. GAHALAUT and J. K. CATHERINE (2012):
 Seamount Subduction and Rupture Characteristics of the March
 11, 2011, Tohoku Earthquake, JOURNAL GEOLOGICAL SOCIETY OF INDIA
 Vol. 79, March 2012, pp. 245-251
- (39) Mochizuki, K., T. Yamada, M. Shinohara, Y. Yamanaka, and T. Kanazawa (2008) : Weak Interplate Coupling by Seamounts and Repeating M~7 Earthquakes, Science, Vol. 321, pp. 1194-1197. doi: 10.1126/science.1160250.
- (40) 望月公廣(2011):茨城沖におけるアスペリティと地下構造,地震予知 連絡会会報,第85巻.
- (41) Nakatani, Y., K. Mochizuki, M. Shinohara, T. Yamada, R. Hino, Y. Ito, Y. Murai, and T. Sato (2015) : Changes in seismicity before and after the 2011 Tohoku earthquake around its southern limit revealed by dense ocean bottom seismic array data, Geophys. Res. Lett., 42, pp.1384–1389. doi: 10.1002/2015GL063140.
- (42) 海洋研究開発機構(2012): 東北地方太平洋沖地震,震源域南限の地 下構造,プレスリリース. https://www.jamstec.go.jp/donet/j/ topics/201103tohoku_2/index.html
- (43) Shinohara, M., T. Yamada, K. Nakahigashi, S. Sakai, K.
 Mochizuki, K., Uehira, Y. Ito, R. Azuma, Y. Kaiho, T. No, H.
 Shiobara, R. Hino, Y., Murai, H. Yakiwara, T. Sato, Y. Machida,
 T. Shinbo, T. Isse, H. Miyamachi, K. Obana, N. Takahashi, S.

Kodaira, Y. Kaneda, K. Hirata, S., Yoshikawa, K. Obara, T. Iwasaki, and N. Hirata (2011) : Aftershock observation of the 2011 off the Pacific coast of Tohoku Earthquake by using ocean bottom seismometer network, Earth Planets Space, 63, pp.835-840.

- (44) Hasegawa, A., K. Yoshida, Y. Asano, T. Okada, T. Iinuma, and Y. Ito (2012): Change in stress field after the 2011 great Tohoku-Oki earthquake, Earth Planet. Sci. Lett., 355-356, pp.231-243, doi:10.1016/j.epsl.2012.08.042.
- (45) 佐竹健治(2013):第197回地震予知連絡会重点検討課題「世界の巨大 地震・津波」概要,地震予知連絡会会報 第89巻
- (46) 谷岡勇市郎(2013):アラスカ・アリューシャン・カムチャッカ沈む込み帯の巨大地震について、地震予知連絡会会報、第89巻、pp.425-428.
- (47) 宍倉正展(2013):1960 年チリ地震(Mw 9.5)の履歴と余効変動,地震
 予知連絡会会報,89巻,pp.417-420
- (48) Shennan, I., A. Long , N. Barlow, and R.A. Combellick (2007) : Recurrent Holocene Paleoseismicity and Associated Land/Sea-Level Changes in South Central Alaska, Durham University.
- (49) Rajendran, K. (2013) : On the Recurrence Of Great SubductionZone Earthquakes, Current Science, Vol. 104, No. 7, pp. 880-892.
- (50) Ozawa, S., T. Nishimura, H. Munekane, H. Suito, T. Kobayashi, M. Tobita, and T. Imakiire (2012) : Preceding, coseismic, and postseismic slips of the 2011 Tohoku earthquake, Japan, J. Geophys. Res., 117, B07404, doi:10.1029/2011JB009120.
- (51) Frederick M. Chester, Christie Rowe, Kohtaro Ujiie, JamesKirkpatrick, Christine Regalla, Francesca Remitti, J. Casey

Moore, Virginia Toy, Monica Wolfson-Schwehr,9 Santanu Bose, Jun Kameda, James J. Mori, Emily E. Brodsky, Nobuhisa Eguchi, Sean Toczko, Expedition 343 and 343T Scientists (2013) : Structure and Composition of the Plate-Boundary Slip Zone for the2011 Tohoku-Oki Earthquake, SCIENCE , VOL 342.

- (52) J. Casey Moore, Terry A. Plank, Frederick M. Chester, Pratigya J. Polissar, and Heather M. Savage (2015) : Sediment provenance and controls on slip propagation: Lessons learned from the 2011 Tohoku and other great earthquakes of the subducting northwest Pacific plate, Geosphere, GES01099.1, first published on April 22, 2015, doi:10.1130/GES01099.1.
- (53) 杉野英治,岩渕洋子,橋本紀彦,松末和之,蛯澤勝三,亀田弘行,今村 文彦(2014):プレート間地震による津波の特性化波源モデルの提案, 日本地震工学会論文集 第14巻,第5号,2014
- (54) 内閣府(2012):南海トラフの巨大地震による震度分布・津波高について(第一次報告)巻末資料,南海トラフの巨大地震モデル検討会
- (55) Satoko Murotani, Kenji Satake , Yushiro Fujii (2013) : Scaling relations of seismic moment, rupture area, average slip, and asperity size for M∼9 subduction zone earthquakes, Geophysical Research Letters, Vol. 40, 1–5, doi:10.1002/grl.50976.
- (56) 経済産業省(2011):平成 23 年東北地方太平洋沖地震における女川原 子力発電所及び東海第二発電所の地震観測記録及び津波波高記録につい て
- (57) 相田勇(1977):陸上に溢れる津波の数値実験-高知県須崎および宇佐の場合-,東京大学地震研究所彙報, Vol. 52, pp. 441-460.

- (58) Uchida, N., J. Nakajima, A. Hasegawa, and T. Matsuzawa (2009): What controls interplate coupling?: Evidence for abrupt change in coupling across a border between two overlying plates in the NE Japan subduction zone, Earth and Planetary Science Letters., 283, pp. 111–121.
- (59) 地震調査研究推進本部(2017a):震源断層を特定した地震の強震動予 測手法(「レシピ」)
- (60) Kenji Satake, Yushiro Fujii, Tomoya Harada, and Yuichi Namegaya
 (2013) : Time and Space Distribution of Coseismic Slip of the
 2011 TohokuEarthquake as Inferred from Tsunami Waveform Data,
 Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 103, No.
 2B, pp. 1473–1492, doi: 10.1785/0120120122
- (61) 地震調査研究推進本部(2005):宮城県沖地震を想定した強震動評価 (一部修正版)について
- (62) Yushiro Fujii and Kenji Satake (2007) : Tsunami Source of the 2004 Sumatra-Andaman Earthquake Inferred from Tide Gauge and Satellite Data, Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 97, No. 1A, pp. S192-S207, doi: 10.1785/0120050613
- (63) JoseA. Alvarez-Gomez, Omar Q. Gutierrez Gutierrez, Inigo Aniel-Quiroga, M. Gonzalez (2012) : Tsunamigenic potential of outer-rise normal faults at the Middle America trench in Central America, Tectonophysics 574-575, 133-143
- (64) 土木学会原子力土木委員会津波評価部会(2011):確率論的津波ハザード解析の方法
- (65) K. Obana, G. Fujie, Y. Yamamoto, Y. Kaiho, Y. Nakamura, S. Miura

and S. Kodaira (2021) : Seismicity around the trench axis and outer-rise region of the southern Japan Trench, south of the main rupture area of the 2011 Tohoku-oki earthquake, Geophys, J. Int. (2021) 226, 131–145, https://doi.org/10.1093/gji/ggab093.

- (66) T. Baba, N. Chikasada, Y. Nakamura, G. Fujie, K. Obana, S. Miura and S. Kodaira (2020) : Deep investigations of outer-rise tsunami characteristics using well-mapped normal faults along the Japan Trench, J. Geophys. Res.: Solid Earth, 125, e2020JB020060, https://doi.org/10.1029/2020JB020060.
- (67) 阿部勝征(1989):地震と津波のマグニチュードに基づく津波高の予測,東京大学地震研究所彙報, Vol. 64, pp. 51-69
- (68) 防災科学技術研究所(2004):5万分の1地すべり地形分布図第18集「白河・水戸」図集,防災科学技術研究所研究資料,第247号
- (69) 徳山英一・本座栄一・木村政昭・倉本真一・芦寿一郎・岡村行信・荒戸 裕之・伊藤康人・徐垣・日野亮太・野原壮・阿部寛信・坂井眞一・向山 建二郎(2001):日本周辺海域中新世最末期以降の構造発達史(付図). 海洋調査技術, Vol. 13, No.1, p. 27-53
- (70) 産業技術総合研究所(2015):産業技術総合研究所ホームページ,高分 解能音波探査断面データベース,東日本沖太平洋海域(GH762),最新 更新日:2015年5月1日,

https://gbank.gsj.jp/sbp_db/GH762HTML/pages/762.html

- (71) 池原研・佐藤幹夫・山本博文(1990):高分解能音波探査記録からみた
 隠岐トラフの堆積作用,地質学雑誌 第96巻 第1号 37-39ページ,1990
 年1月 Jour. Gcol. Soc. Japan. Vol. 96, No. 1 p. 37-49, January 1990
- (72) Moore, J. G., D. A. Clague, R. T. Holcomb, P. W. Lipman, W. R.

Normark, and M. E. Torresan (1989) : Prodigious submarine landslides on the Hawaiian Ridge, J. Geophys. Res., 94 (B12), pp.17465–17484, doi:10.1029/JB094iB12p17465.

- (73) Papadopoulos, G. A. and S. Kortekaas (2003) : Characteristics of Landslide Generated Tsunamis from Observational Data, Submarine Mass Movements and Their Consequences, Volume 19 of the series Advances in Natural and Technological Hazards Research, pp. 367-374.
- (74) 阿部なつ江・平野直人(2007):新しい種類の火山活動プチスポットを
 発見,海と地球の情報誌 2007 年 3-4 月号,1.
- (75) 平野直人(2007a):北西太平洋の複数回の火山イベントー白亜紀から 現在まで-,日本鉱物科学会 2007年度年会,セッション ID: G2-04.
- (76) 平野直人 (2007b): プチスポット海底火山 ~新種の火山の発見~.
 Japan Geoscience Letters, 3, 2, 6-8.
- (77) Hirano, N. (2011) : Petit-spot volcanism: A new type of volcanic zone discovered near a trench, Geochemical Journal, Vol. 45, pp. 157 to 167, 2011
- (78) 平野直人・阿部なつ江・町田嗣樹・山本順司(2010):プチスポット火山から期待される海洋リソスフェアの包括的理解と地質学の新展開--超 モホール計画の提案--. 地質学雑誌, 116, 1, 1-12.
- (79) Fujiwara, T., N. Hirano, N. Abe and K. Takizawa (2007) : Subsurface structure of the "petit-spot" volcanoes on the northwestern Pacific Plate, Geophysical Research Letters, Vol. 34, L13305.
- (80) 町田嗣樹・平野直人・木村純一(2007):プチスポット産アルカリ玄武

岩の同位体組成が示す北西太平洋上部マントルの不均質性

- (81) Levin, B. and M. Nosov (2009) : Chapter 4 The Physics of Tsunami Formation by Sources of Nonseismic Origin, Physics of Tsunamis, Springer, pp. 153-195.
- (82) 日本原子力学会標準(2012):原子力発電所に対する津波を起因とした 確率論的リスク評価に関する実施基準:2011
- (83) 土木学会原子力土木委員会津波評価部会(2009):確率論的津波ハザード解析の方法(案)
- (84) 原子力安全基盤機構(2014):確率論的手法に基づく基準津波策定手引
- (85) 地震調査研究推進本部地震調査委員会(2014):全国地震動予測地図2
 014年版~全国の地震動ハザードを概観して~ 付録1
- (86) 地震調査研究推進本部地震調査委員会(2017b):千島海溝沿いの地震活動の長期評価(第三版)
- (87) 地震調査研究推進本部地震調査委員会(2019):日本海溝沿いの地震活動の長期評価,

https://www.jishin.go.jp/main/chousa/kaikou_pdf/japan_trench.pdf

- (88) 茨城県東海地区海岸保全対策研究会(2005):茨城県東海地区海岸の保全に関する技術検討資料
- (89) 藤井直樹・大森政則・高尾誠・金山進・大谷英夫(1998):津波による 海底地形変化に関する研究,海岸工学論文集,第45巻,pp.376-380
- (90) 高橋智幸・首藤伸夫・今村文彦・浅井大輔(1999):掃流砂層・浮遊砂 層間の交換砂量を考慮した津波移動床モデルの開発,海岸工学論文集, 第46巻, pp.606-610
- (91) L. MANSINHA AND D. E. SMYLIE (1971) : THE DISPLACEMENT FIELDS OF

INCLINED FAULTS, Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 61, No5, PP1433-1440.

- (92) 長谷川賢一・鈴木考夫・稲垣和男・首藤伸夫(1987):津波の数値実験
 における格子間隔と時間積分間隔に関する研究,土木学会集, No. 381/
 Ⅱ-7, pp. 111-120.
- (93) 後藤智明・小川由信(1982): Leap-frog法を用いた津波の数値計算法,
 東北大学土木工学科資料, 1982
- (94) 小谷美佐・今村文彦・首籐伸夫(1998): GISを利用した津波遡上計算と被害推定法,海岸工学論文集,第45巻,pp.356-360
- (95)本間仁(1940):低溢流堰堤の流量係数,土木学会誌,第26巻,第6
 号,pp.635-645,第9号,pp.849-862
- (96) Okumura, S. and N. Hirano (2013) : Carbon dioxide emission to Earth's surface by deep-sea volcanism, Geology, 41, pp.1167-1170.
- (97) Kozono, T., H. Ueda, T. Ozawa, T. Koyaguchi, E. Fujita, A. Tomiya, and Y.J. Suzuki (2013) : Magma discharge variations during the 2011 eruptions of Shinmoe-dake volcano, Japan, revealed by geodetic and satellite observations, Bull. Volcanol. 75:695.
- (98) 高橋智幸・今村文彦・首藤伸夫(1992):土砂移動を伴う津波計算法の開発,海岸工学論文集,第39巻,pp.231-235
- (99) 電力土木技術協会(1995):火力・原子力発電所土木構造物の設計ー増 補改訂版-, pp826-833
- (100) 千秋信一(1967): 発電水力演習, pp76-89
- (101) 土木学会(1999): 水理公式集 [平成 11 年版], pp373-377
- (102) チリ津波合同調査班(1961): 1960年5月24日チリ地震津波に関する 論文及び報告, 丸善

- (103) McMurtry, G.M, P. Watts, G.J. Fryer, J.R. Smith, F. Imamura (2004) : Giant landslides, mega-tsunamis, and paleo-sea level in the Hawaiian Islands, Marine Geology, Vol. 203, Issues 3-4, pp. 219-233.
- (104) Moore, J. G., D. A. Clague, R. T. Holcomb, P. W. Lipman, W. R. Normark, and M. E. Torresan (1989) : Prodigious submarine landslides on the Hawaiian Ridge, J. Geophys. Res., 94 (B12), pp. 17465–17484, doi:10.1029/JB094iB12p17465.
- (105) Herve Guillou, Michael O. Garcia, Laurent Turpin (1997) : Unspiked K-Ar dating of young volcanic rocks from Loihi and Pitcairn hot spot seamounts Journal Volcanology and Geothermal Research 78 (1997) 239-249
- (106)小林昭男・織田幸伸・東江隆夫・高尾 誠・藤井直樹(1996):津波による砂移動に関する研究,海岸工学論文集,第43巻,pp.691-695

第6.2-2表 1960年チリ地震の津波波源

(広域の再現解析:計算条件)

項目	条件	備考
計算領域	太平洋全域 (北緯63度から南緯60度,東経120度から西経70度)	
メッシュ構成	5分間隔格子	
基礎方程式	コリオリ力を考慮した線形Boussinesq理論	
初期変位量	Mansinha and Smylie (1971) ⁽⁹¹⁾ の方法	
境界条件	沖側:自由透過 陸側:完全反射	
海底摩擦係数	考慮していない	
水平渦動粘性係数	考慮していない	
計算時間間隔	⊿ t =10秒	C.F.L.条件を満たすように設定
計算時間	津波発生後32時間	十分な計算時間となるように設定

第6.2-3表 1960年チリ地震の津波波源

項目 条件 備考 北海道から千葉房総付近までの太平洋 計算領域 (南北約1,300km, 東西約800km) 沖合4,320m→2,160m→720m→沿岸域240m→発電所周辺 長谷川他(1987)(92) メッシュ構成 $80m \rightarrow 40m \rightarrow 20m \rightarrow 10m \rightarrow 5m$ 後藤・小川(1982) (93)の方法 基礎方程式 非線形長波理論 スタッガード格子, リープ・フロッグ法 後藤・小川(1982)の方法 計算スキーム 初期変位量 Mansinha and Smylie (1971) の方法 沖側:後藤・小川(1982)の自由透過の条件 陸側:敷地周辺(計算格子間隔80m~5m)の領域は小谷 他(1998) ⁽⁹⁴⁾の陸上遡上境界条件 境界条件 それ以外は完全反射条件 防波堤:本間公式(1940) (95) 越流条件 護岸:相田公式(1977) 海底摩擦係数 マニングの粗度係数(n=0.03m^{-1/3}s) 水平渦動粘性係数 考慮していない(Kh=0) 計算時間間隔 C.F.L.条件を満たすように設定 ⊿ t =0.1秒 計算時間 津波発生後20~32時間 十分な計算時間となるように設定 茨城港常陸那珂港区(茨城港日立港 区)の潮位表(平成16年〜平成21 年)を用いて設定 T.P.+0.02m 潮位条件

(発電所周辺の再現解析:計算条件)

第6.2-21表 海底火山(プチスポット)の波源パラメータ

入力データ	入力値	備考
噴出物の体積(マグマ噴出量):Vo(m³)	1×10^{9}	Okumura and Hirano (2013) ⁽⁹⁶⁾ を参考に設定
プチスポット位置の水深:H (m)	5,000	
噴火の継続時間:τ (sec)	1×10^{5}	Kozono et al.(2013) ⁽⁹⁷⁾ を参考に設定
重力加速度:g(m/s²)	9.8	

第6.4-2表 砂移動評価

(計算条件)

項目	設定値	備考
砂移動モデル	・藤井他(1998)によるモデル ・高橋他(1999)によるモデル	
空間格子間隔	沖合4320m→2160m→720m→沿岸域240m→ 敷地周辺80m→40m→20m→10m→5mへ順次細分化	
計算時間間隔	0.05秒	
マニングの粗度係数	0.03 m ^{-1/3} .s	土木学会(2016)
浮遊砂上限濃度	・藤井他(1998)の手法 1%, 5% ・高橋他(1999)の手法 1%	
砂の粒径	0.15mm	底質調査より設定
砂粒の密度	2.72 g/cm³	底質調査より設定
空隙率	0.4	高橋他(1992) ⁽⁹⁸⁾
海水の密度	1.03 g/cm³	理科年表より設定
潮位条件*	水位上昇側:T.P.+O.81m 水位下降側:T.PO.61m	
計算時間	地震発生後240分間(4時間)	
初期砂層厚	無限	

※ 2011年東北地方太平洋沖地震に伴う地殻変動量を考慮
第6.4-5表 海水ポンプ室における砂の堆積厚さの評価

(計算条件)

項目	設定内容			
計算領域	取水口~取水路~取水ピット			
基礎方程式	非定常開水路流及び管路流の連続式・運動方程式※1			
非常用海水ポンプ 取水条件	流量:2,549.4 (m³/hr) ・残留熱除去系海水ポンプ:885.7 (m³/hr/台) ×2 台 ・非常用ディーゼル発電機用海水ポンプ:272.6 (m³/hr/台) ×2 台 ・高圧炉心スプレイ系ディーゼル発電機用海水ポンプ:232.8 (m³/hr/台)×1 台			
マニングの粗度係数	$n=0.020m^{-1/3} \cdot s$			
貝の付着代	貝代10cmを考慮			
局所損失係数	電力土木技術協会(1995) ⁽⁹⁹⁾ :火力・原子力発電所土木構造物の設計-増補改訂版- 千秋信一(1967) ⁽¹⁰⁰⁾ :発電水力演習 土木学会(1999) ⁽¹⁰¹⁾ :水理公式集 [平成11年版]			
入射条件	基準津波:水位上昇側,水位下降側			
計算時間間隔	⊿ t =0.01秒			
計算時間	地震発生後240分間(4時間)			
潮位条件※2	水位上昇側:T.P.+0.81m 水位下降側:T.P0.61m			

※1 基礎方程式



ここに、 t :時間 Q :流量 v :流速 x :管底に沿った座標 A :流水断面積 H :圧力水項+位置水項(管路の場合)/位置水項(開水路の場合) z :管底高 g :重力加速度 n :マニングの粗度係数 R :径深 △x :管路の流れ方向の長さ f :局所損失係数

※2 2011年東北地方太平洋沖地震に伴う地殻変動量を考慮



(土木学会(2016))

第6.2-4図 1960年チリ地震の津波波源

(再現解析:評価結果)



TABLE 1. Hawaiian Submarine Slides							
No.	Name	Location	Area. km ²	Length," km	Width, ^b km	Type	年代 (Ma) ≋□
1	North Kauai	North Kauai	14.000	140	100	D (0.6-0.9)	5.0
2	South Kauai	South Kauai	6,800	100	50	D (0.6-1.2)	5.0
3	Kaena	NE Oahu	3,900	80	45	D	3.6
4	Waianae	SW Oahu	6,100	50	80	S (1.0)	2.9-3.1
5	Nuuanu	NE Oahu	23,000	235	35	D (0.8-1)	2.1-2.2
6	Wailau	North Molokai	13.000?	<195	40	D (0.7)	1.0± 0.1
7	Hana	NE Maui	4,900	85	110	S	0.86
8	Clark	SW Lanai	6.100	150	30	D (0.5-1)	1.3 ± 0.06
9	Poiolu	North Hawaii	3,500	130	20	D	0.254-0.306
0	South Kona	West Mauna Loa	4,600	80	80	S	0.200-0.240
1	Alika-1	West Mauna Loa	2,300	88	15	D (0.9-1)	>0.112-0.127
2	Alika-2	West Mauna Loa	1,700	95	15	D (2-5)	>0.112-0.127
3	Ka Lae, west	South Hawaii	850	85	10	D	>0.032-0.060?
4	Ka Lae, east	South Hawaii	950	75	10	D (2)	>0.032-0.060?
5	Hilina	South Hawaii	5.200	40	100	S	>0.010-0.100
6	Pana'u	South Hawaii	200	20	6	SF	0.001~0.005
7	Loihi	South Hawaii	500	15	10-30	ĩ	0.001~0.1151
ntal			97.600				
Loca ^a Len ^{ieep to ^bWid}	ted by number in l gth of Waianae ar be, th at head of land	Figure 2. 1d South Kilauea lands slide.	slides omits	indistinct irre	gular topog	raphy beyond	

※1 MoMurtry et al. (2004) ⁽¹⁰²⁾ ※2 Papa'u (No.18)の年代はMoore et al.(1889) ⁽¹⁰⁴⁾の "several thousand years ago"との記訳に基づく。 ※3 Loihi (No.1?)の年代はGuillou et al.(1897) ⁽¹⁰⁰⁾がLoihi火山東利面の訪判から求めた5±4〜102±13kaに基づく。

Moore et al. (1989) に加筆

第 6.2-30 図 ハワイ付近の海底地すべり

(評価対象の選定結果)



第6.2-41図 行政機関による既往評価との比較結果

	藤井他(1998)の手法	高橋他(1999)の手法
地盤高の 連続式	$\frac{\partial Z}{\partial t} + \alpha \left(\frac{\partial Q}{\partial x}\right) + \frac{E - S}{\sigma(1 - \lambda)} = 0$	$\frac{\partial Z}{\partial t} + \frac{1}{1 - \lambda} \left(\frac{\partial Q}{\partial x} + \frac{E - S}{\sigma} \right) = 0$
浮遊砂濃 度連続式	$\frac{\partial C}{\partial t} + \frac{\partial (UC)}{\partial x} - \frac{E - S}{D} = 0$	$\frac{\partial (C_s D)}{\partial t} + \frac{\partial (MC_s)}{\partial x} - \frac{E - S}{\sigma} = 0$
流砂量式	小林他(1996) ⁽¹⁰⁶⁾ の実験式 $Q = 80\tau_*^{1.5}\sqrt{sgd^3}$	高橋他(1999)の実験式 $Q = 21\tau_*^{1.5}\sqrt{sgd^3}$
巻き上げ 量の算定 式	$E = \frac{(1-\alpha)Qw^2\sigma(1-\lambda)}{Uk_z \left[1 - \exp\left\{\frac{-wD}{k_z}\right\}\right]}$	$E = 0.012 \tau_*^2 \sqrt{sgd} \cdot \sigma$
沈降量の 算定式	$S = wC_b$	$S = wC_s \cdot \sigma$
摩擦速度 の計算式	log-wake 則 (u _* /U=κ/{ln(h/Z ₀)-1} に wake 関数を付加した式)を鉛直方 向に積分した式より算出	マニング則より算出 $u_* = \sqrt{gn^2 U U / D^{1/3}}$

ここで、表中の記号は以下の意味を示す。

Z : 水深変化量[m]

Q: 単位幅,単位時間あたりの掃流砂量[m³/s/m]

- **τ**:シールズ数
- s: 土砂の水中比重 (σ/ρ-1)
- g : 重力加速度[m/s²]
- U : 流速[m/s]
- M: 線流量U×D[m²/s]
- n:マニングの粗度係数[m^{-1/3}・s]

- t : 時間[s]
- x : 平面座標
- σ: 砂の密度[kg/m³]
- d : 砂の粒径[m]
- ρ: 海水の密度[kg/m³]
- D : 全水深[m]
- λ:空隙率

α:局所的な外力のみに移動を支配される成分が全流砂量に占める比率(=0.1;藤井ほか(1998)より)

- w: 土砂粒子の沈降速度 (Rubey, 1933) [m/s]
- Z₀: 粗度高さ(=k_s/30)[m]
- k_z: 鉛直拡散係数(=0.2κu*h;藤井ほか(1998)より)[m²/s]
- k_s: 相当粗度[m]
- κ : カルマン定数 (=0.4;藤井ほか(1998)より)
- h : 水深[m]
- C, C_b : 浮遊砂濃度, 底面浮遊砂濃度[kg/m³]

C_s: 浮遊砂体積濃度

log-wake 則 : 対数則 $u_*/U = \kappa/[\ln(h/Z_0) - l]$ に wake 関数(藤井ほか, 1998)を付加した式

第 6.4-4 図 砂移動評価

(計算条件)

添付書類六 7章を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
—		(記載の追加)	別紙 6-7-1 のとおり追
			加する。

7. 火 山

7.3 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出

文献調査等の結果によれば、地理的領域内に 33 の第四紀火山が分布する (第 7.3-1 図)。各火山の形式、活動年代及び最後の活動終了からの経過 期間を第 7.3-1 表に示す。

これらの火山について、完新世に活動を行った火山及び完新世に活動を行っていない火山のうち将来の活動可能性が否定できない火山を原子力発電所に影響を及ぼし得る火山として抽出した。

7.3.1 完新世に活動を行った火山

完新世に活動を行った火山としては、高原山、那須岳、男体・女峰火山群, にっこうしらねかざんぐん あかぎさん ひうちがたけ あたたらやま ばんだいさん みまざや あづまやま 日光白根火山群、赤城山、燧ヶ岳、安達太良山、磐梯山、沼沢、吾妻山及 び榛名山の 11 の火山があり、原子力発電所に影響を及ぼし得る火山として 抽出した。

7.3.1.1 高原山

高原山は,栃木県日光市北部に位置する第四紀火山であり,成層火山と溶 岩ドームで構成される。敷地からの距離は約 88km である。活動年代は,約 30 万年前~約 6500 年前とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。高原山の 活動履歴については鈴木(1993)⁽²¹⁾,井上他(1994)⁽²²⁾,奥野他 (1997)⁽²³⁾,山元(2012)⁽²⁴⁾,弦巻(2012)⁽²⁵⁾,山元(2013a)

高原山の活動は,井上他(1994)⁽²²⁾等によれば第3期から第7期に区 分され,奥野他(1997)⁽²³⁾等によれば約6500年前に最新噴火である(マ グマ)水蒸気噴火が発生したとされる。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.2 那 須 岳

那須岳は,栃木県・福島県境付近に位置する第四紀火山であり,複成火山 である。敷地からの距離は約93kmである。活動年代は,約50万年前以降で, 最新噴火は1963年とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。那須岳の活動履 歴の評価に当たっては鈴木(1992)⁽²⁷⁾,伴・高岡(1995)⁽²⁸⁾,山元 (1997)⁽²⁹⁾,山元(2012)⁽²⁴⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,気象庁編 (2013)⁽¹⁾及び地質調査総合センター編(2014)⁽³⁰⁾を参照した。

那須岳は,南月山,茶臼岳,朝日岳,三本槍岳,甲子旭岳,兰岐山の成 層火山の集合体である(伴・高岡(1995)⁽²⁸⁾)。最新活動期の茶臼岳は, 山元(2012)⁽²⁴⁾,山元(1997)⁽²⁹⁾等によれば約1.9万年前以降に活動 し,1963年には水蒸気噴火が発生したとされる。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.3 男体·女峰火山群

男体・女峰火山群は、栃木県日光市に位置する第四紀火山であり、成層火山と溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約105kmである。活動年代は、約90万年前以降で、最新噴火は約7000年前(男体山)(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)及び約3300年前(三岳)(中野他(2013)⁽⁴⁾)とされている。男体・女峰火山群の活動履歴の評価に当たっては村本(1992)⁽³¹⁾, 鈴木他(1994)⁽³²⁾,佐々木(1994)⁽³³⁾,第四紀火山カタログ委員会編

(1999)⁽²⁾,山元(2013a)⁽²⁶⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,石崎他(2014)
 ⁽³⁴⁾及び草野他(2022)⁽³⁵⁾を参照した。

男体・女峰火山群は、女峰赤薙火山、日光溶岩ドーム群、男体火山、三岳 により構成され、最新活動期である男体火山は2.4万年前から活動し(山元 (2013a)⁽²⁶⁾),7千年前にはマグマ水蒸気噴火が発生したとされる。ま た、三岳は完新世に活動を行った溶岩ドームであるとされる(草野他 (2022)⁽³⁵⁾)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.4 日光白根火山群

日光白根火山群は,栃木県・群馬県境に位置する第四紀火山であり,溶岩 流,小型楯状火山及び溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約 116km である。活動年代は約 2 万年前以降で,最新噴火は 1890 年とされている (西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。日光白根火山群の活動履歴の評価に当たっては, 草野他(2022)⁽³⁵⁾,第四紀火山カタログ委員会編(1999)⁽²⁾及び中野 他(2013)⁽⁴⁾を参照した。

日光白根火山群は,日光白根溶岩ドームや座禅山溶岩ドームなどからなる 狭義の日光白根火山と,それより古い時代の金精火山や螢塚西火山で構成さ れる。約2万年前頃には活動を開始したとされ,有史時代以降は,降下火砕 物を伴う噴火が発生している(中野他(2013)⁽⁴⁾及び草野他(2022)⁽³ ⁵⁾)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。 7.3.1.5 赤城山

赤城山は, 群馬県前橋市北部に位置する第四紀火山であり, 複成火山-カ ルデラ, 溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約 127km である。活動 年代については, 30 万年前より古くから活動し, 最新噴火は 1251 年とされ ている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。赤城山の活動履歴の評価に当たっては大 森編(1986)⁽³⁶⁾, 鈴木(1990)⁽³⁷⁾, 富田他(1994)⁽³⁸⁾, 宇井編 (1997)⁽³⁹⁾, 青木他(2008)⁽⁴⁰⁾, 高橋他(2012)⁽⁴¹⁾, 及川 (2012)⁽⁴²⁾, 山元(2014a)⁽⁴³⁾, 山元(2014b)⁽⁴⁴⁾, 山元(2016)⁽⁴⁵⁾, 気象庁編(2013)⁽¹⁾及び地質調査総合センター編(2014)⁽³⁰⁾を 参照した。

赤城山の活動は中央火口丘形成期,新期成層火山形成期,古期成層火山形 成期に分けられる。最新活動期の中央火口丘形成期は4.4万年前に開始され, 最新噴火は1251年噴火であり,この噴火による降下火砕物が確認されてい る(山元(2014a)⁽⁴³⁾,青木他(2008)⁽⁴⁰⁾,及川(2012)⁽⁴²⁾等)。 一方で,早川(1999)⁽⁴⁶⁾によれば,1251年噴火に対応する堆積物は確認 されておらず,1251年噴火の根拠とされる吾妻鏡の記録は,噴火ではなく 山火事の記録である可能性が指摘されている。しかし及川(2012)⁽⁴²⁾等 では,1251年の水蒸気噴火による堆積物の可能性がある火山灰層が認めら れ,同時期の噴火を記録した別の歴史記録も報告されている。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.6 燧ヶ岳

燧ヶ岳は、福島県檜枝岐村に位置する第四紀火山であり、成層火山で構成 される。敷地からの距離は約 130km である。活動年代は約 16 万年前以降で、

最新噴火は 1544 年とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。燧ヶ岳の活動履 歴の評価に当たっては早川他(1997)⁽⁴⁷⁾,山元(1999)⁽⁴⁸⁾,山元 (2012)⁽²⁴⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,気象庁編(2013)⁽¹⁾及び地質調査 総合センター編(2014)⁽³⁰⁾を参照した。

燧ヶ岳は、燧ヶ岳七入テフラ等の噴出から活動を開始したとされ、460 年 前には御池岳溶岩ドームを形成したとされる。(山元(2012)⁽²⁴⁾、早川 他(1997)⁽⁴⁷⁾等)。最新噴火は、1544 年の水蒸気噴火である。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.7 安達太良山

安達太良山は,福島県郡山市北部に位置する第四紀火山であり,複成火山と溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約133kmである。活動年代は約55万年前~1900年とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。安達太良山の活動履歴の評価に当たっては第四紀火山カタログ委員会編(1999)⁽²⁾,山元・阪口(2000)⁽⁴⁹⁾,藤縄他(2001)⁽⁵⁰⁾,藤縄・鎌田(2005)⁽⁵)</sup>,長谷川他(2011)⁽⁵²⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,気象庁編(2013)⁽¹⁾ 及び地質調査総合センター編(2014)⁽³⁰⁾を参照した。

安達太良山の活動は早期,ステージ1,ステージ2,ステージ3に区分さ れ,ステージ1は55万年前から活動し,最新活動期であるステージ3は約 25万年前から活動したとされる(藤縄他(2001)⁽⁵⁰⁾等)。最新噴火は, 1900年にマグマ水蒸気噴火が発生した(山元・阪口(2000)⁽⁴⁹⁾等)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。 7.3.1.8 磐梯山

磐梯山は、福島県前麻郡北東部に位置する第四紀火山で、複成火山である。
敷地からの距離は約 135km である。活動年代は約 70 万年前~1888 年とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)。
磐梯山の活動履歴の評価に当たっては三村(1994)⁽⁵³⁾,三村・中村(1995)⁽⁵⁴⁾,梅田他(1999)⁽⁵⁵⁾,長谷川他(2011)⁽⁵²⁾,山元(2012)⁽²⁴⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,気象庁編(2013)⁽¹⁾及び地質調査総合センター編(2014)⁽³⁰⁾を参照した。

磐梯山は先磐梯火山,古磐梯火山,磐梯火山に区分され,約70万年前から活動を開始したとされる(山元(2012)⁽²⁴⁾,三村(1994)⁽⁵³⁾等)。 また,最新活動期である磐梯火山は8万年前から活動し,最新噴火である 1888年の噴火では,水蒸気噴火に伴う山体崩壊による岩屑なだれ,火砕サ -ジ等が発生した(長谷川他(2011)⁽⁵²⁾等)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.9 沼 沢

沼沢は,福島県金山町に位置する第四紀火山であり,溶岩ドーム,カルデ ラで構成される。敷地からの距離は約 143km である。活動年代は約 11 万年 前~約 5400 年前(西来他(2016)⁽¹⁸⁾)である。沼沢の活動履歴の評価に 当たっては山元(1995)⁽⁵⁶⁾,山元(2003)⁽⁵⁷⁾,山元(2012)⁽²⁴⁾, 中野他(2013)⁽⁴⁾を参照した。

沼沢は11万年前~約5400年前に活動し, 沼沢芝原テフラ, 惣山溶岩ド– ム, 沼沢前山溶岩ド–ム, 沼沢湖テフラ等を噴出したとされる。最新噴火で ある約 5400 年前の沼沢湖テフラの噴出に伴ってカルデラが形成された(山 元 (2003⁽⁵⁷⁾, 2012⁽²⁴⁾)等)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.10 吾妻山

吾妻山は,福島県猪苗代町付近に位置する第四紀火山であり,複成火山, 溶岩流,小型楯状火山及び火砕丘で構成される。敷地からの距離は約 147km である。活動年代は約 130 万年前~1977 年とされている(西来他 (2016) ⁽¹⁸⁾)。吾妻山の活動履歴の評価に当たっては NEDO (1991) ⁽⁵⁸⁾,第四 紀火山カタログ委員会編 (1999) ⁽²⁾,高橋・小林編 (1999) ⁽⁵⁹⁾,山元 (2005) ⁽⁶⁰⁾,長谷川他 (2011) ⁽⁵²⁾,山元 (2012) ⁽²⁴⁾,中野他 (2013) ⁽⁴⁾,気象庁編 (2013) ⁽¹⁾及び地質調査総合センター編 (2014) ⁽³⁰⁾を参照した。

吾妻山は, 古一切経山, 東吾妻山, 高山, 一切経山に区分される(高橋・小林編(1999)⁽⁵⁹⁾, NEDO(1991)⁽⁵⁸⁾等)。また, 最新の活動は浄 土平周辺で発生しており, 最新噴火として 1977 年に小規模な噴火が発生し たとされる(高橋・小林編(1999)⁽⁵⁹⁾)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.1.11 榛名山

榛名山は, 群馬県高崎市に位置する第四紀火山であり, 成層火山-カルデ ラ, 溶岩ド-ム及び火砕丘で構成される。敷地からの距離は約 157km である。 活動年代は約 50 万年前以降で, 最新噴火は 6 世紀中頃とされている(中野 他(2013)⁽⁴⁾)。榛名山の活動履歴の評価に当たっては(大森編(1986)⁽³⁶⁾, Soda(1996)⁽⁶¹⁾, 第四紀火山カタログ委員会編(1999)⁽²⁾, 下 司 (2013) ⁽⁶²⁾,山元 (2013a) ⁽²⁶⁾,中野他 (2013) ⁽⁴⁾,気象庁編 (2013) ⁽¹⁾及び地質調査総合センター編 (2014) ⁽³⁰⁾)を参照した。

様名山は古期榛名火山,新期榛名火山に区分される(下司(2013)⁽⁶²⁾ 等)。最新噴火では,プリニー式噴火により降下火砕物,火砕流として榛名 ^{*たっだけいか ほ}ニツ岳伊香保テフラが噴出したとされる(山元(2013a)⁽²⁶⁾)。

完新世に活動を行った火山であり,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山 として抽出した。

7.3.2 完新世に活動を行っていない火山のうち将来の火山活動可能性が否定 できない火山

完新世に活動を行っていない 22 の火山のうち,最後の活動終了からの期間が,全活動期間若しくは過去の最大休止期間より短いとみなされる場合は,将来の活動可能性が否定できないと判断し,その結果,一岐山, 笹森山及び こもちゃま 子持山の3火山を原子力発電所に影響を及ぼし得る火山として抽出した。

7.3.2.1 二岐山

二岐山は,福島県天栄村・下郷町の境に位置する第四紀火山であり,複成 火山と溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約104kmである。活動年 代は約16万年前~約5万年前とされている(中野他(2013)⁽⁴⁾)。二岐 山の活動履歴の評価に当たっては渡部他(2023)⁽⁶³⁾及び中野他(2013)⁽⁴⁾を参照した。

二岐山は、山体上部の溶岩ドームと、山体下部の溶岩流及び火砕流堆積物から構成され、また二岐山羽鳥 1~5 テフラが噴出したとされる。二岐山の活動は溶岩流ステージと溶岩ドームステージに区分される(渡部他(2023)⁽⁶³⁾及び中野他(2013)⁽⁴⁾)。

全活動期間よりも最後の活動終了からの期間が短い火山であり,原子力発 電所に影響を及ぼし得る火山として抽出した。

7.3.2.2 笹森山

笹森山は,福島県福島市南西部に位置する第四紀火山で,複成火山である
可能性がある。敷地からの距離は約134kmである。活動年代は約370万年前
~約180万年前とされている(西来他(2016)⁽¹⁸⁾,山元(2015)⁽⁶⁴⁾)。
笹森山の活動履歴の評価に当たっては阪口(1995)⁽⁶⁵⁾,第四紀火山カタ
ログ委員会編(1999)⁽²⁾,長橋他(2004)⁽⁶⁶⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,
山元(2015)⁽⁶⁴⁾を参照した。

笹森山は笹森山安山岩と蓬莱火砕流からなるとされ,最新噴火である蓬莱
 火砕流から 1.9Ma~1.8Ma のフィッショントラック年代が報告されている
 (山元(2015)⁽⁶⁴⁾)。

全活動期間よりも最後の活動終了からの期間が短い火山であり,原子力発 電所に影響を及ぼし得る火山として抽出した。

7.3.2.3 子持山

子持山は, 群馬県沼田市・渋川市境に位置する第四紀火山であり, 複成火山と溶岩ドームで構成される。敷地からの距離は約145km である。活動年代は約90万年前~約20万年前とされている(中野他(2013)⁽⁴⁾)。子持山の活動履歴の評価に当たっては飯塚(1996)⁽⁶⁷⁾と中野他(2013)⁽⁴⁾を参照した。

子持山の活動は,綾戸活動期,前期子持火山活動期,後期子持火山活動期 に区分される。また,綾戸活動期と前期子持火山活動期の間に少なくとも約 30万年間の休止期があったとされる(飯塚(1996)⁽⁶⁷⁾及び中野他

 $(2013)^{(4)})_{\circ}$

全活動期間よりも,最後の活動終了からの期間が短い火山であり,原子力 発電所に影響を及ぼし得る火山として抽出した。

7.3.3 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山

「7.3.1 完新世に活動を行った火山」及び「7.3.2 完新世に活動を行っ ていない火山のうち将来の火山活動可能性が否定できない火山」より,原子 力発電所に影響を及ぼし得る火山として,高原山,那須岳,二岐山,男体・ 女峰火山群,日光白根火山群,赤城山,燧ヶ岳,安達太良山,笹森山,磐梯 山,沼沢,子持山,吾妻山及び榛名山の14火山を抽出した。

一方,残りの 19 火山については,最後の活動終了からの期間が全活動期間より長い火山,若しくは最後の活動終了からの期間が過去の最大休止期間より長い火山であることから,将来の活動可能性のない火山として評価した。

7.4 運用期間中における火山活動に関する個別評価

7.4.1 活動履歴に関する文献調査

原子力発電所に影響を及ぼし得る火山(14 火山)について,活動履歴に 関する文献調査により,評価の対象となる設計対応不可能な火山事象の顕著 な発生実績及び過去最大規模の噴火による火山噴出物の敷地への到達可能性 について第7.4-1表に整理した。

火砕物密度流については,各火山の過去最大規模の火砕物密度流の分布か ら到達可能性範囲を検討した。その結果,まず,高原山の噴出物は,溶岩及 び火砕物が主体であり,活動履歴において火砕物密度流の発生実績が認めら れない。また,それ以外の火山については,過去最大規模の火砕物密度流の 分布はいずれも山体周辺に限られ,敷地周辺までの到達は認められない(第

7.4-1 図, 第7.4-2 図)。

溶岩流,岩屑なだれ,地滑り及び斜面崩壊については,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山(14火山)のうち敷地に最も近い高原山でも敷地から約 90km と十分離れている。したがって,これらの火山事象が敷地に到達する可能性は十分に小さいと判断される。

新しい火口の開口及び地殻変動については,敷地は火山フロントより前弧 (東方)に位置し敷地周辺では火成活動は確認されていないことから,こ れらの火山事象が敷地において発生する可能性は十分に小さいと判断される。

以上のことから,原子力発電所に影響を及ぼし得る火山(14 火山)については過去最大規模の噴火を想定しても設計対応不可能な火山事象が原子力 発電所に影響を及ぼす可能性は十分に小さいと評価し,火山活動のモニタリングは不要と判断した。

7.5 火山事象の影響評価

原子力発電所に影響を及ぼし得る火山(14 火山)について,原子力発電 所の運用期間中における活動可能性と規模を考慮し,原子力発電所の安全性 に影響を与える可能性について検討した。

なお,降下火砕物については,地理的領域外の火山も含めてその影響を評 価した。

7.5.1 降下火砕物

7.5.1.1 層厚に関する評価

町田・新井(2011)⁽²⁰⁾,山元(2013a)⁽²⁶⁾等に基づき,敷地周辺に 分布が確認又は推定される降下火砕物を抽出した。そのうち,噴出源が同定 できる降下火砕物については、当該火山の将来の噴火の可能性について噴火

履歴等から検討した。一方,噴出源が同定できない降下火砕物については, その堆積状況より検討した。敷地周辺で分布が推定される主な降下火砕物の 噴出源と敷地の距離,敷地での層厚,噴火規模,原子力発電所の運用期間中 における同規模噴火の発生可能性の有無について,文献調査の結果の整理を 第7.5-1 表に示し,原子力発電所の運用期間中に同規模噴火の発生可能性 のある降下火砕物の分布を第7.5-1 図に示す。

- (1) 噴出源を同定できる降下火砕物の同規模噴火の発生可能性
 - a. 満美穴テフラ、日光早乙女テフラ、日光行川テフラ、日光矢板テフラ (男体・女峰火山群)

満美穴テフラ,日光早乙女テフラ,日光行川テフラ及び日光矢板テフ ラは男体・女峰火山群を噴出源とし,それぞれ約10万年前,約13万年 前,約14万年前に噴出したとされる(山元(2012)⁽²⁴⁾)。

佐々木(1994)⁽³³⁾によれば,男体・女峰火山群において,約60万 年前から約7万年前までは女峰赤薙火山が活動し,日光溶岩ドーム群の 活動を経て,約2万年前以降に男体火山,三岳,日光白根火山が活動し たとされる。

上記を踏まえると、満美穴テフラ、日光早乙女テフラ、日光行川テフ ラ及び日光矢板テフラが噴出されたのは女峰赤薙火山の活動期であり、 現在の活動は男体火山及び三岳の活動期であると考えられる。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における満美穴テフラ, 日光早乙女テフラ,日光行川テフラ及び日光矢板テフラと同規模噴火の 発生可能性は十分に小さいと判断される。

b. 真岡テフラ (飯士山)

真岡テフラは飯士山を噴出源とし,約 22 万年前に噴出したとされる (山元 (2013a) ⁽²⁶⁾)。

西来他(2016)⁽¹⁸⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,赤石・梅田(2002)⁽⁶⁸⁾によれば,飯士山の活動形式は成層火山であり,その活動年代は約30万年前~約20万年前とされている。

上記を踏まえると,全活動期間よりも最後の活動終了からの期間が長いことから,飯士山は将来の活動可能性はない火山と判断される。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における真岡テフラと同 規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

c. 谷口テフラ, 大峰テフラ(爺ヶ岳), 恵比須峠福田テフラ, 丹生川 テフラ(穂高岳)

谷ロテフラ及び大峰テフラの噴出源である爺ヶ岳,並びに恵比須峠福 田テフラ及び丹生川テフラの噴出源である穂高岳はいずれも飛騨山脈に 位置する第四紀火山である(及川(2003)⁽⁶⁹⁾)。

及川(2003)⁽⁶⁹⁾によれば,飛騨山脈での火成活動は Stage I ~ Ⅲ の3つの活動期に区分され,谷ロテフラ,大峰テフラ,恵比須峠福田テ フラ,丹生川テフラを発生させた時期はいずれも Stage I (2.5Ma~ 1.5Ma)である。

現在の活動期は Stage III(0.8Ma~0Ma)であり、東西圧縮応力場のも とで、成層火山形成を主体とした活動が継続していることから、飛騨山 脈において Stage I で発生した大規模な噴火の発生可能性は十分に小さ いと考えられる。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中において谷ロテフラ,大 峰テフラ,恵比須峠福田テフラ,丹生川テフラと同規模噴火の発生可能 性は十分に小さいと判断される。

d. 姶良Tnテフラ(姶良カルデラ)

姶良Tnテフラは、南九州の姶良カルデラを噴出源とし、約2.8万年

前~約 3 万年前に噴出した広域テフラである(町田・新井(2011)⁽² ⁰⁾)。

現在の姶良カルデラの活動期は,Nagaoka (1988) ⁽⁷⁰⁾ に基づけば, 後カルデラ火山噴火ステージであると考えられる。また,破局的噴火の 活動間隔(約6万年以上)は,最新の破局的噴火である約3万年前の姶 良Tnテフラの噴出からの経過期間と比べ十分に長く,現在は破局的噴 火に先行して発生するプリニー式噴火ステージの兆候が認められない。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における,姶良 T n テフ ラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

e.鬼界アカホヤテフラ,鬼界葛原テフラ(鬼界カルデラ)

鬼界アカホヤテフラは約7,300年前に,鬼界葛原テフラは約9.5万年前に,いずれも鬼界カルデラを噴出源として噴出した広域テフラである (町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

現在の鬼界カルデラの活動期は、Nagaoka (1988) ⁽⁷⁰⁾ に基づけば、 後カルデラ火山噴火ステージ (薩摩硫黄島) であると考えられる。また、 鬼界カルデラにおける破局的噴火の活動間隔は約5万年以上であり、最 新の破局的噴火からの経過期間(約0.7万年)に比べて十分長い。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における鬼界アカホヤテ フラ及び鬼界葛原テフラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判 断される。

f. 阿蘇4, 阿蘇3テフラ(阿蘇カルデラ)

阿蘇4テフラは約8.5万年前~約9万年前に,阿蘇3テフラは約13 万年前に,いずれも阿蘇カルデラを噴出源として噴出した広域テフラで ある(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

Nagaoka (1988) ⁽⁷⁰⁾ に基づけば,現在の阿蘇カルデラの活動期は,

最新の破局的噴火(約9万年前の阿蘇4テフラの噴出)以降,阿蘇山に おいて草千里ヶ浜軽石等の多様な噴火様式による小規模噴火が発生して いることから,阿蘇山における後カルデラ火山噴火ステージの活動と考 えられ,苦鉄質火山噴出物及び珪長質火山噴出物の給源火口の分布(三 好他(2005)⁽⁷¹⁾)から,地下に大規模な珪長質マグマ溜まりは存在 していないと考えられる。また,破局的噴火の最短の活動間隔(約2万 年)は,最新の破局的噴火からの経過期間(約9万年)と比べて短い。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における阿蘇4,阿蘇3 テフラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

g. 大山倉吉テフラ (大山)

大山倉吉テフラは,約5.5万年前に大山を噴出源として噴出した広域 テフラである(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

守屋(1983)⁽⁷²⁾の日本の第四紀火山の地形発達過程に基づく分類 によれば大山は最終期である第4期とされる。また,米倉(2001) ⁽⁷³⁾によれば,一般にこの第4期の噴出量は第1期~第3期と比べて 少なく,数km³とされる。

また、山元(2014b)⁽⁴⁴⁾による活動履歴情報の整理に基づけば、約 40万年前以降,最も規模の大きな噴火は大山倉吉テフラ噴火であるが、 これに至る活動間隔は、大山倉吉テフラ噴火以降の経過期間に比べて十 分に長い。

ただし,数 km³以下の規模の噴火については,大山倉吉テフラ噴火以前若しくは以降においても繰り返し発生している。また, Zhao et al.

(2011) ⁽⁷⁴⁾ によれば、大山の地下深部に広がる低速度層と、大山の 西方地下で発生している低周波地震の存在から、地下深部にはマグマ溜 まりが存在している可能性が示唆される。保守的に、この低速度層をマ グマ溜まりとして評価した場合,その深度は 20km 以深に位置し,これ は爆発的噴火を引き起こす珪長質マグマの浮力中立点の深度 7km(東宮 (1997)⁽⁷⁵⁾)よりも深い位置に相当する。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における大山倉吉テフラ と同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

h. 御嶽第1テフラ(御嶽山)

御嶽第1テフラは,約9.5万年前~約10万年前に御嶽山を噴出源と して噴出した広域テフラである(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

御嶽山の活動は、山元(2014b)⁽⁴⁴⁾,及川他(2014)⁽⁷⁶⁾によれ ば、古期御嶽火山と新期御嶽火山に分けられ、現在は新期御嶽火山の活 動期であり、御嶽第1テフラは約 10 万年前に発生したとされる。また、 木村(1993)⁽⁷⁷⁾によれば、新期御嶽火山の活動は 3 つのステージに 分けられ、御嶽第1 テフラをもたらした噴火が発生したステージはO1 ステージ(デイサイトー流紋岩質のプリニー式噴火と、カルデラ陥没及 び溶岩ドームの形成)であり、現在は山頂付近の小円錐火山群の形成期 であるO3ステージで、約2万年前以降は水蒸気噴火を中心とした活動 であるとされる。

なお,及川他(2014)⁽⁷⁶⁾によれば,過去1万年以内に少なくとも 4回のマグマ噴火が確認されている。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における御嶽第1テフラ と同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

i. 立川ローム上部ガラス質テフラ,浅間板鼻黄色テフラ(浅間山)

立川ローム上部ガラス質テフラは約1.5万年前~約1.6万年前に,浅間板鼻黄色テフラは約1.5万年前~約1.65万年前に,浅間山を噴出源 として噴出した広域テフラである(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。 高橋他(2013)⁽⁷⁸⁾によれば,浅間山は,黒斑火山,仏岩火山, 前掛火山に区分される。高橋・安井(2013)⁽⁷⁹⁾によれば,最新活動 期である前掛火山は約1万年前(山元(2014b)⁽⁴⁴⁾)から活動を開始 したとされる。

山元(2014b)⁽⁴⁴⁾によれば、立川ローム上部ガラス質テフラ及び浅間板鼻黄色テフラは仏岩火山の活動であり、現在は前掛火山の活動となっており、2015年にはごく小規模な噴火が発生し、微量の降灰が確認された(気象庁(2015)⁽⁸⁰⁾)。

なお,現在の浅間山の活動期での最大規模の噴火は,浅間Bテフラで あるが,敷地周辺(半径約 30km 以内)で確認されておらず,分布も推 定されない。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における立川ローム上部 ガラス質テフラ及び浅間板鼻黄色テフラと同規模噴火の発生可能性は十 分に小さいと判断される。

i. 箱根東京テフラ、箱根吉沢下部7テフラ(箱根火山群)

箱根東京テフラは約 6.6 万年前に,箱根吉沢下部 7 テフラは約 12.8 万年前~約 13.2 万年前の間に,箱根火山群を噴出源として噴出した広 城テフラである(町田・新井 (2011)⁽²⁰⁾)。

長井・高橋(2008)⁽⁸¹⁾によれば,箱根火山群の活動は,初期の陸 上火山活動であるステージ1,玄武岩〜安山岩質成層火山群形成期のス テージ2,安山岩質成層火山群及び独立単成火山群形成期のステージ3, カルデラ及び単成火山群形成期のステージ4,前期中央火口丘形成期の ステージ5,爆発的噴火期のステージ6,後期中央火口丘形成期のステ ージ7に区分される。

山元(2014b)⁽⁴⁴⁾によれば、箱根東京テフラは爆発的噴火を主体と

していたステージ6,箱根吉沢下部7テフラはステージ5で発生した降 下火砕物である。現在は中央火口丘での溶岩ドームの活動であるステー ジ7であり、顕著な降下火砕物の発生は確認されない。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における箱根東京テフラ 及び箱根吉沢下部7テフラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと 判断される。

k. 飯縄上樽a テフラ (飯縄山)

飯縄上樽 a テフラは,約 13 万年前に飯縄山を噴出源として噴出した テフラである(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

飯縄山は,第I活動期と第II活動期の2つの活動期間に大別され,第 I活動期は,約34万年前ごろ,第II活動期は約20万年前にはじまり, 飯縄上樽 a テフラは第II活動期に発生した(早津他(2008)⁽⁸²⁾)。 早津他(2008)⁽⁸²⁾によれば,飯縄山は妙高火山群を構成する火山の 1 つであり,その活動は玄武岩質マグマによって開始し,デイサイト質 マグマの活動によって終わるとされ,飯縄山の第II活動期においても, 噴出するマグマの性質が玄武岩質から安山岩質,安山岩質からデイサイ ト質へと変化したとされる。また,第II活動期は,飯縄上樽 a テフラ噴 出後の活動である溶岩ドーム群の活動を最後に急速に衰退し,約6万年 前の水蒸気爆発の発生以降,噴火の痕跡は確認されず,噴気活動や高温 の温泉の湧出等は全く認められないことから,現在,火山活動は完全に 停止状態にあると考えられている(早津他(2008)⁽⁸²⁾)。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における飯縄上樽 a テフ ラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

^{おおまち} 1. 大町Apmテフラ群 (樅沢岳)

大町Apmテフラ群は、 樅沢岳を噴出源として噴出した広域テフラ群

である(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

西来他(2016)⁽¹⁸⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾,原山(1990)⁽⁸³⁾,町 田・新井(2011)⁽²⁰⁾等によれば、火山の活動形式は火砕流であり、 その活動年代は約40万年~約30万年前とされている。

上記を踏まえると、樅沢岳は全活動期間より、最後の活動終了からの 期間が長いことから、将来の活動可能性はないと判断される。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における大町Apmテフ ラ群と同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

^{かいしょかみたから} m. 貝塩上宝テフラ(上宝)

> 貝塩上宝テフラは、上宝を噴出源として噴出した広域テフラである (町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

西来他(2016)⁽¹⁸⁾,中野他(2013)⁽⁴⁾によれば,火山の活動形 式は火砕流であり,その活動期間は約 60 万年前とされている。また, 鈴木(2000)⁽⁸⁴⁾等によれば,約 62 万年前から約 60 万年前の間に大 規模な噴火が発生し,貝塩給源火道から上宝火砕流及び貝塩上宝テフラ が噴出したとされる。

上記を踏まえると,全活動期間よりも最後の活動終了からの期間が長 いことから,上宝は将来の活動可能性はない火山と判断される。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における貝塩上宝テフラ と同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

n. 八甲田国本テフラ(八甲田カルデラ)

八甲田国本テフラは、約76万年前に八甲田カルデラ(八甲田火山) を噴出源として噴出した広域テフラである(町田・新井(2011) ⁽²⁰⁾)。

気象庁編(2013) (1) によれば、八甲田火山は、南八甲田火山群、北

八甲田火山群に区分され、八甲田カルデラは北八甲田火山群の直下~北 東に存在するとされている。中野他(2013)⁽⁴⁾及び工藤他(2011)⁽⁸⁵⁾によれば、八甲田火山の活動を、南八甲田火山群,八甲田カルデ ラ、北八甲田火山群の活動に区分し、このうち、八甲田カルデラにおい ては、約 1Ma(八甲田中里川),0.9Ma(八甲田黄瀬),0.76Ma(八甲 田第1期),0.4Ma(八甲田第2期)に大規模火砕流を噴出したとされ ている。八甲田火山は、110万年前から活動を開始し、南八甲田火山群 及び八甲田カルデラの活動後、最近 30万年間では、北八甲田火山群の みの活動が継続している。八甲田国本テフラは八甲田カルデラの活動で 発生したものであり、現在は北八甲田火山群の活動である。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における八甲田国本テフ ラと同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

o. 玉川R4テフラ(玉川カルデラ)

玉川R4テフラは,約200万年前に玉川カルデラを噴出源とし噴出し た広域テフラである(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)。

鈴木・中山(2007)⁽⁸⁶⁾によれば,敷地周辺に玉川R4テフラの分 布が示され,その降灰年代は2.0Maと推定されるとしている。梅田他 (1999)⁽⁵⁵⁾によれば,東北日本の2Ma以降の火山活動は,活動年代, 噴出量,噴火様式,広域応力場変遷の観点から次の3ステージに区分さ れる。stage1(2Ma~1Ma)では,弱圧縮応力場の環境下で大規模珪長 質火砕流の噴出が卓越したとされる。stage2(1Ma~0.6Ma)では,強圧 縮応力場の環境下で成層火山の活動が卓越したとされる。stage3

(0.6Ma 以降)では,強圧縮応力場におかれ,脊梁山脈全体で断層運動 が活発化し,大規模珪長質火砕流,成層火山の活動がともに認められ, マグマ噴出量が増大したとされる。

現在の東北日本における火山活動は stage3 に相当することに加え, 高橋(1995)⁽⁸⁷⁾によれば,大量の珪長質マグマを蓄積するには低地 殻歪速度が必要であるとされる。

以上のことから,原子力発電所の運用期間中における玉川R4テフラ と同規模噴火の発生可能性は十分に小さいと判断される。

(2) 噴出源が同定できない降下火砕物

敷地周辺で確認された噴出源が同定できない降下火砕物は,敷地から南 西に約 34km の茨城県笠間市大古山の涸沼川沿いで確認される「涸沼川テ フラ」(山元(2013a)⁽²⁶⁾)の1つである。本テフラは^克和層下部のエ スチュアリー相泥質堆積物中に再堆積物として挟まれる層厚 15 cmの軽石 質の粗粒火山灰であるとされている(山元(2013a)⁽²⁶⁾)。また,涸沼 川テフラは分布の広がりが確認されておらず,敷地近傍においても分布は 認められないことから,敷地への影響は十分に小さいと判断される。

(3) 設計上考慮する降下火砕物の層厚の検討

文献調査結果から,敷地周辺で分布が推定される主な降下火砕物のうち, 噴出源が同定でき,原子力発電所の運用期間中における同規模噴火の発生 可能性がある降下火砕物として,赤城山を噴出源とする赤城鹿沼テフラ, かかぎみずやま 市城水沼1テフラ,赤城水沼9-10テフラ,赤城行川2テフラ,赤城水 沼2テフラ,赤城水沼8テフラ,男体・女峰火山群を噴出源とする男体 やすやテフラ,男体七本桜テフラ,沼沢を噴出源とする沼沢芝原テフラ, 高原山を噴出源とする高原戸室山2テフラ,榛名山を噴出源とする など、 様名八崎テフラ,燧ヶ岳を噴出源とする燧ヶ岳七入テフラ,四阿山を噴出 源とする四阿菅平2テフラが挙げられる。

一方,噴出源が同定できない降下火砕物として,涸沼川テフラが認めら れる。 これらの降下火砕物のうち,敷地周辺において層厚とその噴火規模が最 も大きい降下火砕物は赤城鹿沼テフラであり,設計上考慮する降下火砕物 として詳細に検討を行った。

a. 降下火砕物の分布状況

赤城鹿沼テフラの分布に関する以下の文献調査及び地質調査の結果から、赤城鹿沼テフラの敷地及び敷地近傍での最大の層厚は 20 cmである ことが確認されるが、敷地周辺における層厚のばらつきを考慮した場合、 過去の分布状況から想定される層厚は 40 cm程度と評価される。

(a) 文献調查

降下火砕物の等層厚線図から,敷地において最も層厚が大きい降下 火砕物は赤城鹿沼テフラと判断され,その堆積厚さは敷地周辺では 「新編 火山灰アトラス」(町田・新井(2011)⁽²⁰⁾)によれば 10cm~40cm,山元(2013a)⁽²⁶⁾では16cm~32cm,敷地近傍で20 cm 程度の層厚が示されている。町田・新井(2011)⁽²⁰⁾と山元 (2013a)⁽²⁶⁾に示される赤城鹿沼テフラの分布傾向はおおむね整合 しており,山元(2013a)⁽²⁶⁾において確認される敷地付近での層厚 は 20cm 程度であるが,敷地の南側に赤城山から敷地までの距離と同 程度の位置に34cm~38 cmの層厚が示されている(第7.5-2 図)。

(b) 地質調査

敷地周辺,敷地近傍及び敷地での赤城鹿沼テフラの分布を把握する ため,地質調査を実施した。調査の結果,赤城鹿沼テフラの分布状況 は文献調査結果と整合しており,敷地及び敷地近傍で約15cm~約 20cm であった(第7.5-3 図)。敷地及び敷地近傍のボーリング調査 において,風化火山灰層中に厚さ約15cm及び約20cmの黄白色の軽石 層が認められ,火山灰分析の結果,赤城鹿沼テフラに対比された(第

7.5-4 図)。敷地から西方約 3km に位置する東海駅地点においては 主に海成段丘からなる那可台地に位置し、シルト~砂礫からなる段丘 堆積物の上位に赤城鹿沼テフラ、赤城水沼1テフラ、男体今市テフラ 等の降下火砕物を挟在する風化火山灰、腐植土がほぼ水平に分布する。 露頭の一部には、段丘堆積物を削り込む谷が認められ、この谷部を埋 めるように、男体今市テフラ等をレンズ状に含む風化火山灰(谷埋め 堆積物)とそれをさらに削り込んで分布する腐植土が認められる。本 露頭における赤城鹿沼テフラの層厚は最大約 20cm である(第 7.5-5 図)。

b. 降下火砕物シミュレーション

現在の気象条件での敷地における降下火砕物の層厚を検討するため, 敷地周辺における堆積厚さが最も大きい赤城鹿沼テフラの噴出源である 赤城山を対象に降下火砕物シミュレーションを行った。

赤城山の活動は、山元(2016)⁽⁴⁵⁾,高橋他(2012)⁽⁴¹⁾,守屋 (1979)⁽⁸⁸⁾によれば、約50万年前から溶岩と火砕物を主とした噴火 様式の古期成層火山の活動から始まり、約22万年前の山体崩壊を境に、 その後、新期成層火山の活動となっている。新期成層火山についても3 つの活動期に分けられ、赤城鹿沼テフラは現在の活動ステージである後 カルデラ期に発生した降下火砕物であるとされる。現在の赤城山の活動 ステージにおいて最大規模の噴火による降下火砕物は赤城鹿沼テフラで あり、その噴出量は2km³DRE(見かけ体積5km³)とされている(第7.5 -6 図)。このことを踏まえ、解析条件の噴出量には見かけ体積5km³ を設定し、その他のパラメータについては、町田・新井(2011)⁽²⁰⁾ 及び山元(2013a)⁽²⁶⁾の等層厚線図と解析結果とがおおむね整合する 解析条件を設定した。主な解析条件については第7.5-2表に示す。 風向・風速は、気象庁が行っているラジオゾンデの定期観測データ
 (観測地点:館野)を用いて行った。

月別平年解析の結果,1 年を通じて偏西風の影響を受け,分布主軸が 東から東北東に向く傾向があり,敷地における降下火砕物の堆積厚さは 2月の9時の風のケースで最大(約23cm)となる(第7.5-7図)。さ らに,層厚が最大となった2月の9時を基本ケースとして,噴煙柱・風 速・風向の3つの要素について,不確かさに関する検討を行った(第 7.5-8図)。その結果,風向の不確かさを考慮した場合が最大となり, その層厚は約49cmである。

c. 降下火砕物の分布事例

赤城鹿沼テフラと噴火規模が同じ噴火における降灰分布の事例を町 田・新井(2011)⁽²⁰⁾等により確認した。その層厚の分布と噴出源と の距離を整理した結果,赤城山と敷地の距離(約 127km)での層厚は最 大でも約 23cm であった(第 7.5-9 図)。

(4) 設計上考慮する降下火砕物の層厚の設定

上記を踏まえ,降下火砕物の分布状況,降下火砕物シミュレーション及び分布事例による検討結果から総合的に判断し,設計上考慮する降下火砕物の層厚を保守的に 50 cm とする。

- 7.5.1.2 粒径及び密度に関する評価
 - (1) 粒 径

山元(2013a)⁽²⁶⁾によると,敷地は赤城鹿沼テフラの8mmと4mmの等 粒径線の間に位置する(第7.5-10図)。また,敷地での赤城鹿沼テフラ の粒度分布を土質試験によって確認した結果,最大で約4.8mmであった (第7.5-11図)。 以上のことから,8.0mm以下と設定する。

(2) 密 度

富田他(1994)⁽³⁸⁾によれば、笠間地区における赤城鹿沼テフラの密
 度は湿潤状態で 1.0g/cm³、乾燥状態で 0.3g/cm³である。また地質調査
 (土質試験)により敷地における赤城鹿沼テフラの密度を確認した結果、
 湿潤密度で最大約 1.1g/cm³、乾燥密度で最小約 0.3g/cm³であった(第
 7.5-11 図)。

一方で, 宇井編 (1997) ⁽³⁹⁾によれば, 乾燥した火山灰は密度が 0.4 g/cm³~0.7 g/cm³であるが, 湿ると 1.2 g/cm³を超えることがあると されている。

以上のことから,湿潤密度は 1.5 g/cm³,乾燥密度は 0.3g/cm³と設 定する。

7.5.2 火山性土石流,火山泥流及び洪水

原子力発電所に影響を及ぼし得る 14 火山のうち,敷地から 120 kmの範囲 内には高原山,那須岳,二岐山,日光白根火山群,男体・女峰火山群の5火 山が位置する。敷地は久慈川流域に位置し,いずれの火山の山麓の河川の流 域には含まれない。

文献調査の結果,敷地から西方約 20km の那珂川に沿う荒蓮丘陵に火山性 土石流堆積物である粟河軽石が分布する(坂本・宇野沢(1976)⁽⁸⁹⁾)。 しかしながら,那珂川の流下方向は敷地へ向かっておらず,那珂川と敷地の 間には那珂台地が分布している(第7.5-12図)。また,本堆積物以外の火 山性土石流堆積物は敷地周辺に認められない。以上のことから,火山性土石 流,火山泥流及び洪水が原子力発電所に影響を及ぼす可能性は十分に小さい と判断される。

7.5.3 火山から発生する飛来物(噴石)

原子力発電所に影響を及ぼし得る 14 火山のうち,最も近いものでも敷地 から約 90km と十分離れていることから,火山から発生する飛来物の原子力 発電所への影響はないと判断される。

7.5.4 火山ガス

原子力発電所に影響を及ぼし得る 14 火山のうち,最も近いものでも敷地 から約 90km と十分離れていること,敷地は太平洋に面しており火山ガスが 滞留するような地形条件ではないことから,火山ガスの原子力発電所に影響 を及ぼす可能性は十分に小さいと判断される。

7.5.5 その他の事象

原子力発電所に影響を及ぼし得る 14 火山のうち,最も近いものでも敷地 から約 90km と十分離れていることから,津波及び静振,大気現象,火山性 地震とこれに関連する事象,熱水系及び地下水の異常について,原子力発電 所に影響を及ぼす可能性は十分に小さいと判断される。

- 7.6 参考文献
 - (1) 気象庁編(2013):日本活火山総覧(第4版),気象業務支援センター
 - (2) 第四紀火山カタログ委員会編(1999):日本の第四紀火山カタログ,日本 火山学会
 - (3)西来邦章・上野龍之・伊藤順一・山口珠美(2012):第四紀火山岩体・ 貫入岩体データベース,地質調査総合センター速報 No. 60,地質調査総 合センター,

https://unit.aist.go.jp/gsc/dger/db/QVDB/index.html

(4) 中野俊・西来邦章・宝田晋治・星住英夫・石塚吉浩・伊藤順一・川辺禎 久・及川輝樹・古川竜太・下司信夫・石塚治・山元孝広・岸本清行 (2013):日本の火山(第3版)(WEB版,令和5年7月末までの更新情報),地質調査総合センター,

https://gbank.gsj.jp/volcano/Quat_Vol/index.html

- (5) 高橋浩・柳沢幸夫・山元孝広・卜部厚志・内野隆之・工藤崇・高木哲 ー・駒澤正夫(2010):20万分の1地質図幅「新潟(第2版)」,地質 調査総合センター
- (6) 久保和也・柳沢幸夫・山元孝広・駒澤正夫・広島俊夫・須藤定久(2003): 20 万分の1地質図幅「福島」,地質調査総合センター
- (7) 竹内圭史・加藤碵一・柳沢幸夫・広島俊夫(1994):20 万分の1 地質図 幅「高田」,地質調査所
- (8)山元孝広・滝沢文教・高橋浩・久保和也・駒澤正夫(2000):20万分の
 1地質図幅「日光」,地質調査所
- (9)久保和也・柳沢幸夫・山元孝広・中江訓・高橋浩・利光誠一・坂野靖 行・宮地良典・高橋雅紀・大野哲二・駒澤正夫(2007):20万分の1 地質図幅「白河」,地質調査総合センター
- (10) 中野俊・竹内圭史・加藤碵一・酒井彰・浜崎聡志・広島俊夫・駒澤正夫(1998) : 20 万分の1 地質図幅「長野」,地質調査所
- (11)須藤定久・牧本博・秦光男・宇野沢昭・滝沢文教・坂本亨・駒澤正夫・広島俊夫(1991) : 20万分の1地質図幅「宇都宮」,地質調査所
- (12)吉岡敏和・滝沢文教・高橋雅紀・宮崎一博・坂野靖行・柳沢幸夫・高橋
 浩・久保和也・関陽児・駒澤正夫・広島俊夫(2001) : 20 万分の1 地
 質図幅「水戸(第2版)」,地質調査所

- (13) 尾崎正紀・牧本博・杉山雄一・三村弘二・酒井彰・久保和也・加藤禎 一・駒澤正夫・広島俊夫・須藤定久(2002):20万分の1地質図幅 「甲府」,地質調査総合センター
- (14) 坂本亨・酒井彰・秦光男・宇野沢昭・岡重文・広島俊夫・駒澤正夫・村田泰章(1987):20万分の1地質図幅「東京」,地質調査所
- (15) 宇野沢昭・岡重文・坂本亨・駒澤正夫(1983):20万分の1地質図幅「千葉」,地質調査所
- (16) 三梨昴・小野晃司・須田芳朗(1980): 20 万分の1 地質図幅「横須 賀」,地質調査所
- (17) 三梨昴・須田芳朗(1980): 20万分の1地質図幅「大多喜」,地質調査所
- (18) 西来邦章,伊藤順一,上野龍之,内藤一樹,塚本斉(2016):第四紀 噴火・貫入活動データーベース,地質調査総合センター, https://gbank.gsj.jp/quatigneous/index_qvir.php
- (19)海上保安庁海洋情報部(2013):海域火山データベース,http://www1.kaiho.mlit.go.jp/GIJUTSUKOKUSAI/kaiikiDB/list-2.htm
- (20)町田洋・新井房夫(2011):新編火山灰アトラス-日本列島とその周辺, 東京大学出版会
- (21) 鈴木毅彦(1993):北関東那須野原周辺に分布する指標テフラ層,地学 雑誌,102, p.73-90
- (22) 井上道則,吉田武義,藤巻宏和,伴雅雄(1994):東北本州弧,高原火山群における山体形成史とマグマの成因,核理研研究報告,第27巻, 第2号,1994年12月,p169-198
- (23) 奥野充,守屋以智雄,田中耕平,中村俊夫(1997):北関東,高原火山の約 6500cal yr BPの噴火,火山,42,p393-402

- (24) 山元孝広(2012):福島-栃木地域における過去約30万年間のテフラの再記載と定量化,地質調査研究報告,63,p35-91
- (25) 弦巻賢介(2012):東北日本弧南部,高原火山における山体形成史とマ グマ供給系の発達,日本火山学会講演予稿集,p56
- (26)山元孝広(2013a):栃木-茨城地域における過去約30万年間のテフラの再記載と定量化,地質調査研究報告,第64巻,第9/10号,p251-304,2013
- (27) 鈴木毅彦(1992):那須火山のテフロクロノロジー,火山,37,p251 263
- (28) 伴雅雄,高岡宣雄(1995):東北日本弧,那須火山群の形成史,岩鉱,
 90, p195-214, 1995
- (29) 山元孝広(1997): テフラ層序から見た那須茶臼岳火山の噴火史,地質学雑誌,103,p676-691
- (30) 地質調査総合センター編(2014):1万年噴火イベントデータ集(ver.
 2.2), https://gbank.gsj.jp/volcano/eruption/index.html
- (31) 村本芳英(1992):日光火山群東方地域に分布する中・後期更新世テフ ラー日光火山群の噴火史-,静岡大学地球科学研究報告,18, p59-91
- (32) 鈴木毅彦,奥野充,早川由紀夫(1994):テフラからみた日光火山群の 噴火史,月刊地球,16, p.215-221
- (33) 佐々木実(1994):日光火山群の岩石学,月刊地球,116, p221-230
- (34) 石崎泰男,森田考美・岡村裕子・小池一馬・宮本亜里沙・及川輝樹
 (2014):男体火山の最近17000年間の噴火史,火山,59,3,p185 206
- (35)草野有紀,及川輝樹,石塚吉浩,石塚治,山元孝弘(2022):日光白根及び三岳火山地質図,22,産業技術総合研究所地質調査総合センター

- (36) 大森昌衛編(1986):日本の地質3 関東地方,共立出版,p335
- (37) 鈴木毅彦(1990): テフロクロノロジーからみた赤城火山最近 20 万年 間の噴火史,地学雑誌, 99, 2 (1990), p60-75
- (38) 富田平四郎,中野政詩,鈴木敬(1994):地域,深さによる鹿沼土の物理的構成と各種物理性の差異について,土壌の物理性,第69号,p11-21(1994)
- (39) 宇井忠英編(1997):火山噴火と災害,東京大学出版会
- (40)青木かおり、入野智久、大場忠道(2008): 鹿島沖海底コア MD01-2421の後期更新世テフラ層序,第四紀研究,47,(6),p391-407
- (41)高橋正樹,関慎一郎,鈴木洋美,竹本弘幸,長井雅史,金丸龍夫
 (2012):赤城火山噴出物の全岩化学組成-分析データ 381 個の総括-,
 日本大学文理学部自然科学研究所研究紀要,47,p341-400
- (42)及川輝樹(2012):赤城山と栗駒山の歴史時代の噴火記録,日本火山学 会講演予稿集,p140
- (43)山元孝広(2014a):赤城火山の噴火履歴の再検討と定量化,日本火山学会講演予稿集,p29
- (44) 山元孝広(2014b):日本の主要第四紀火山の積算マグマ噴出量階段図, 地質調査総合センター研究資料集, p613, 地質調査総合センター
- (45) 山元孝広(2016):赤城火山軽石噴火期のマグマ噴出率と組成の変化,
 地質学雑誌, 122, p109-126
- (46) 早川由紀夫(1999):赤城山は活火山か?,地球惑星科学関連学会合同 大会予稿集 (CD-ROM), As-012
- (47) 早川由紀夫,新井房夫,北爪智啓(1997):燧ヶ岳火山の噴火史,地学 雑誌,106,p660-664
- (48)山元孝広(1999):福島-栃木地域に分布する 30-10 万年前のプリニー 式降下火砕物:沼沢・燧ヶ岳・鬼怒沼・砂子原火山を給源とするテフラ 群の層序,地質調査所月報, 50, p743-767
- (49)山元孝広,阪口圭一(2000):テフラ層序からみた安達太良火山,最近約 25 万年間の噴火活動,地質学雑誌,106,p865-882
- (50)藤縄明彦,林信太郎,梅田浩司(2001):安達太良火山のK-Ar年代: 安達太良火山形成史の再検討,火山,46, p95-106
- (51) 藤縄明彦,鎌田光春(2005):安達太良火山の最近 25 万年間における 山体形成史とマグマ供給系の変遷,岩石鉱物科学,34,p35-58
- (52)長谷川健,藤縄明彦,伊藤太久(2011):磐吾妻,安達太良:活火山ランクBの三火山,地質学雑誌,117,p33-48
- (53) 三村弘二(1994):磐梯火山の放射年代-概報-,地質調査所月報,第
 45巻,第10号,p565-571,1994
- (54) 三村弘二,中村洋一(1995):磐梯山の地質形成史と岩石,磐梯火山, p87-101 (1995)
- (55)梅田浩司,林信太郎,伴雅雄,佐々木実,大場司,赤石和幸(1999):
 東北日本,火山フロント付近の2.0Ma以降の火山活動とテクトニクスの
 推移,火山,第44巻(1999), p233-249
- (56)山元孝広(1995):沼沢火山における火砕流噴火の多様性,沼沢湖および水沼火砕堆積物の層序,火山,40, p6.7-81
- (57)山元孝広(2003):東北日本,沼沢火山の形成史:噴出物層序,噴出年代及びマグマ噴出量の再検討,地質調査研究報告,54,p323-340
- (58)新エネルギー,産業技術総合開発機構(NEDO)(1991):磐梯地域火山 地質図及び地熱地質編図説明書,全国地熱資源総合調査(第3次)広域 熱水流動系調査火山性熱水対流系地域タイプ③,p80

- (59)高橋正樹,小林哲夫編 (1999):吾妻火山-雄大な爆裂カルデラと中 央火口丘を歩く-,東北の火山 フィールドガイド 日本の火山④,築地 書館, p89-104
- (60) 山元孝広(2005):福島県,吾妻火山の最近7千年間の噴火史:吾妻–
 浄土平火山噴出物の層序とマグマ供給系,地質学雑誌,111,p94–110
- (61) Soda, Tsutomu. (1996) : Explosive activities of Haruna volcano and their impacts on human life in the sixth century A.D, Geograph. Rep. Tokyo Metropolitan Univ, 31, p37-52
- (62)下司信夫(2013):詳細火山データ集:榛名火山,日本の火山,地質調 査総合センター

https://gbank.gsj.jp/volcano/Act_Vol/haruna/index.html

- (63) 渡部将太,長谷川健,小畑直也,豊田新,今山武志(2023):福島県南部,二岐山火山の噴火史とマグマ供給系,地質学雑誌,第129巻,1号,
 p. 307-324
- (64) 山元孝広(2015):新たに認定された第四紀火山の放射年代:笹森山火山,地質調査研究報告,66,p15-20
- (65) 阪口圭一(1995):5万分の1地質図幅「二本松地域の地質」,地質調
 査総合センター,p66
- (66) 長橋良隆,木村裕司,大竹二男,八島隆一(2004):福島市南西部に分布する鮮新世「笹森山安山岩」のK-Ar年代,地球科学,58, p407-412
- (67)飯塚義之(1996):子持火山の地質と活動年代,岩鉱,91,p73-85
- (68)赤石和幸,梅田浩司(2002):新潟県飯士火山の形成史とK-Ar年代
 (演旨) 日本鉱物学会年会,日本岩石鉱物鉱床学会学術講演会講演要
 旨集,P304

- (69) 及川輝樹(2003):飛騨山脈の隆起と火成活動の時空的関連,第四紀研究,42(3),p.141-156
- (70) Nagaoka Shinji (1988) : The late quaternary tephra layers from the caldera volcanoes in and around kagoshima bay, southern kyushu, Japan, Geographical Reports of Tokyo Metropolitan University(23), p.49-122
- (71) 三好雅也,長谷中利昭,佐野貴司(2005):阿蘇カルデラ形成後に活動した多様なマグマとそれらの因果関係について,火山,第50巻
 (2005),第5号, p.269-283
- (72) 守屋以智雄(1983):日本の火山地形,東京大学出版会, p135
- (73)米倉伸之(2001):日本の地形(1)総説,東京大学出版会,p349
- (74) Zhao Dapeng, Wei Wei, Nishizono Yukihisa, Inakura Hirohito
 (2011) : Low-frequency earthquakes and tomography in western
 Japan : Insight into fluid and magmatic activity, Journal of
 Asian Earth Sciences , 42, p. 1381-1393
- (75)東宮昭彦(1997):実験岩石学的手法で求めるマグマ溜まりの深さ,月刊地球, Vol. 19, No. 11, p720-724
- (76)及川輝樹,鈴木雄介,千葉達郎(2014):御嶽山の噴火-その歴史と2014年噴火,科学,岩波書店,p1218-1225
- (77)木村純一(1993):後期更新世の御岳火山:火山灰層序と火山層序学を用いた火山活動史の再検討,地球科学,47,p301-321
- (78)高橋正樹,市川寛海,金丸龍夫,安井真也,間瀬口輝浩(2013):浅 間黒斑火山崩壊カルデラ壁北部仙人岩付近のプロキシマル火砕岩相-牙 溶岩グループの火山角礫岩・凝灰角礫岩および仙人溶岩グループの溶結 火砕岩-,日本大学文理学部自然科学研究所研究紀要,48, p.141-168

- (79)高橋正樹・安井真也(2013):浅間前掛火山のプロキシマル火山地質学及び巡検案内書-浅間前掛火山黒豆河原周辺の歴史時代噴出物-,火山, 58, p.311-328
- (80) 気象庁(2015):浅間山の火山活動解説資料,火山活動解説資料(平成27年6月24日18時30分),気象庁地震火山部火山監視・情報センター, p.1-10
- (81)長井雅史,高橋正樹(2008):箱根火山の地質と形成史,神奈川県立博物館研究調査報告(自然),13, p.25-42
- (82) 早津賢二,新井房夫,小島正巳,大場孝信(2008):妙高火山群-多世 代火山のライフヒストリー,p424
- (83) 原山智(1990):上高地地域の地質,地域地質研究報告,5万分の1地 質図幅,地質調査所,p175
- (84) 鈴木毅彦(2000):飛騨山脈貝塚給源火道起源の貝塚上宝テフラを用いた中期更新世前半の地形面編年,地理学評論, 73A-1, p.1-25
- (85)工藤崇,檀原徹,山下透,植木岳雪,佐藤大介(2011):八甲田カルデ
 ラ起源火砕流堆積物の層序の再検討,日本第四紀学会講演要旨集,p144
 -145
- (86) 鈴木毅彦,中山俊雄(2007):東北日本弧,仙岩地熱地域を給源とする
 2.0Ma に噴出した大規模火砕流に伴う広域テフラ,火山,第52巻
 (2007),第1号, p.23-38
- (87)高橋正樹(1995):大規模珪長質火山活動と地殻歪速度,火山,第40巻(1995), p.33-42
- (88) 守屋以智雄(1979): 日本の第四紀火山の地形発達と分類, 地理学評
 論, 52-9, p479-501, 1979

- (89) 坂本亨, 宇野沢昭(1976):茨城県瓜連丘陵の第四系と久慈川・那珂川の河谷発達史,地質調査所月報,第27巻,第10号,p655-664,1976
- (90) 西野佑紀,長谷川健,伊藤久敏,菊池瑛彦,大井信三(2023):栃木県
 北部,塩原カルデラ噴出物の編年とマグマ変遷,地質学雑誌,第129巻,
 1号, p.61-73
- (91) 三村弘二(2002):東北日本,猫魔火山の地質と放射年代,火山,第47巻(2002),第4号,p217-225
- (92) Tamura Itoko, Yamazaki Haruo, Mizuno Kiyohide (2008) : Characteristics for the recognition of Pliocene and early Pleistocene marker tephras in central Japan, Quaternary International, 178 (2008) , p. 85-99
- (93) 大石雅之(2009):四阿火山を起源とする噴出物の岩石記載的特徴とテ フラ分布,地学雑誌,118(6), p.1237-1246,2009
- (94) 鈴木毅彦(2001):海洋酸素同位体ステージ5-6境界に降下した飯縄 上樽テフラ群とその編年学的意義,第四紀研究,40(1),p.29-41
- (95) 鈴木毅彦,早川由紀夫(1990):中期更新世に噴出した大町 Apm テフラ群の層位と年代,第四紀研究,29(2), p.105-120
- (96) 鈴木毅彦, 檀原徹, 藤原治(2001):東北日本の大規模火砕流は広域テ フラを生産したか?, 月間地球, Vol.23, No9, p.610-613
- (97)山元孝広(2013b):東茨城台地に分布する更新統の新層序とMIS5-7 海面変化との関係:地下地質とテフラ対比による茨城層,見和層,夏海 層,笠神層の再定義,地質調査所報告,第64巻,第9/10号,p225-249
- (98) Newhall and Self (1982) :The Volcanic Explosivity Index (VEI)'An Estimate of Explosive Magnitude for Historical Volcanism,

6 - 7 - 36

JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL. 87, NO. C2, p1231-1238, FEBRUARY 20, 1982

- (99) 萬年一剛(2013):降下火山灰シミュレーションコード Tephra2 の理論 と現状-第四紀学での利用を視野に,第四紀研究,52(4),p.173-187
- (100)山崎正男(1958):日光火山群,地球科学,第 36 号(1958 年 2 月), p. 27-35
- (101)山元孝広(2011):磐梯火山最初期噴出物におけるマグマ組成の時間
 変化:裏磐梯高原コアの化学分析結果,火山,第56巻(2011),第6
 号, p. 189-200
- (102)山元孝広,須藤茂(1996):テフラ層序からみた磐梯火山の噴火活動史,地質調査所月報,第47巻,第6号,p335-359,1996
- (103)小荒井衛,津沢正晴,星野実(1995):磐梯山の地形発達史,「火山 地域における土砂災害発生予測手法の開発に関する国際共同研究」「岩 屑流発生場に関する研究」分科会研究成果,磐梯火山,p135-143
- (104)山元孝広,長谷部忠夫(2014):福島県只見町叶津の埋没化石林の放射性炭素年代:沼沢火山水沼噴火年代の再検討,地質学雑誌,第120巻, 第1号,p1-9
- (105) 早田勉(1989):6世紀における榛名火山の2回の噴火とその災害, 第四紀研究,27(4),p.297-312
- (106) Naomichi Miyaji, Ayumi Kan'no, Tatsuo Kanamaru, Kazutaka Mannen
 (2011) : High-resolution reconstruction of the Hoei eruption
 (AD 1707) of Fuji volcano, Japan, Journal of Volcanology and
 Geothermal Research, 207, p113-129

- (107) 古川竜太,中川光弘(2010):樽前火山地質図,地質調査総合センタ
- (108) 貝塚爽平,小池一之,遠藤邦彦,山崎晴雄,鈴木毅彦編(2000):日本の地形4 関東・伊豆小笠原,東京大学出版会

Ē
嬱
ΨΠ
N N
ло 4
2
16
と
コ
$\overline{\mathcal{Y}}$
鯊
E
箫
6
Ł
与
領
创
理
Ξ
++
\frown
\bigcirc 1
111.2
₩4
с С
~
管
FILL

1					i i		1								-				1
	撃を及ぼし得る火山 k山)	将来の活動可能性が 否定できない火山 (3火山)	-	×*4	I	×	×	0	Ι	×	×	I	×	×	×	×	×	Ι	
「能性	原子力発電所に影響 (14)	完新世に活動 を行った火山 (11火山)	0	×	0	×	×	×	0	×	×	0	×	×	×	×	×	0	
らける活動可	最後の活動からの	期間 (千年前)	6.5	300	AD1963	1200	1000	50	3.3	1400	300	AD1890	006	2100	240	2200	1100	AD1251	
記火山にま	全活動期間	(千年)	300	300	500	1 00	400	110	006	Ι	I	20	200	009	I	I	-	300	
第四条				300		1200	1000	50					006	2100					
域内の	活動年代※3	(千年前)	2	2	2	2	2	2	2	1400	300	2	2	2	240	2200	1100	2	
胆的領 :			300	009	500	1300	1400	160	900 % 5			20	1600	2700				300	
-1表(1) 地理		火山の形式**2	複成火山, 溶岩ドーム	カルデラー火砕流	複成火山	複成(複合)火山	カルデラー火砕流, 溶岩ドーム	複成火山, 溶岩ドーム	複成火山, 溶岩ドーム	複成火山	裕地ドーム	溶岩流及び 小型楯状火山,溶岩ドーム	複成火山	複成火山?	溶岩流,火砕流	複成火山?	複成火山	複成火山 <i>ーカルデラ</i> , 落岩ドーム	
第7.3	敷地からの	距離 (km)	88	93	93	98	66	104	105	109	116	116	116	117	120	122	124	127	
		火山名**1	高 原山	塩原カルデラ	那須岳	千申	塔のへつりカルデラ群	二岐山	男体・女峰火山群	会津布引山	根名草山	日光白根火山群	一 一	錫ヶ岳	鬼怒沼	四郎岳	巾干匙	赤城山	
		No.	1	2	e.	4	5	9	7	8	6	10	11	12	13	14	15	16	3

※1,2 火山名,火山の形式は中野他(2013)(4)に基づく ※3 活動年代は、中野他(2013)(4) 及び第四紀噴火・貫入活動データベース(西来他(2016)(18))に基づき評価した。 ※4 活動休止期間が明確に記される知見である 西野他(2023)(90)に基づき,最後の活動からの経過期間が活動期間中の最大休止期間よりも長いとみなせる火山として評価した。 ※5 大真名子山、女峰山を含んだ年代を示している中野他(2013)(4)に基づき評価した。

〇:該当する ×:該当しない -:検討対象外

		第7.3	-1表(2) 地	里的領 垣	え内の第匹	∃紀火L	山におけ	る活動可能	含性	
		敷地からの		,	でました- 715 ※0	~		最後の活動からの	原子力発電所に影響 (14 ⁾	撃を及ぼし得る火山 <山)
No.	火山名*"	距離 (km)	火山の形式**2	~	⁵ 聊牛代 ^{※3} (千年前)	(刊	活動期間 (千年)	期間 (千年前)	完新世に活動 を行った火山 (11火山)	将来の活動可能性が 否定できない火山 (3火山)
17	「一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一	127	複成火山	2800	\sim 250	0	300	2500	×	×
18	燧ヶ岳	130	複成火山	160	2		160	AD1544	0	I
19	オメヤイ	131	複成火山		1600		I	1600	×	×
20	安達太良山	133	複成火山, 溶岩ドーム	550	2		550	AD1900	0	I
21	笹森山	134	複成火山?	3700	\sim 1800	*4	1900	1800	×	0
22	磐梯山	135	複成火山	700	2		700	AD1888	0	I
23	西鴉川	136	複成(複合)火山	1850	\sim 114	0.	710	1140	×	×
24	上州武尊山	137	複成火山	1200	\sim 100	0	200	1000	×	×
25	猫魔ヶ岳	137	複成火山	$1430^{\%5}$	\sim 400	%2 *	1030	400	×	× **5
26	砂子原カルデラ	137	カルデラ、溶岩ドーム	290	\sim 220		70	220	×	×
27	奈良俣カルデラ	142	カレデリー大辞流		2100		I	2100	×	×
28	招沢	143	溶岩ドーム、カルデラ	110	2		110	5.4	0	I
29	子持山	145	複成火山、溶岩ドーム	006	\sim 200		700	200	×	0
30	中差中	147	複成火山,溶岩流及び 小型楯状火山,火砕丘	1300	2		1300	AD1977	0	I
31	小野子山	150	複成火山	1300	\sim 120	0	100	1200	×	×
32	浅草岳	156	複成火山	1700	\sim 150	0	200	1500	×	×
33	榛名山	157	複成火山-カルデラ, 溶岩ドーム, 火砕丘	500	2		500	6世紀中頃	0	I
通便迅 ² 2 (1) ※※※※	火山名,火山の形式は中野 動年代は,中野他(2013) ⁽⁴ 案山起源の火砕流堆積物のご 物休止期間が明確に記される	他 (2013) ⁽⁴⁾ に 地 及び第固約噴 フィッション・ト 5 知見である三村	基づく 火・貫入活動データベース(西来他(20 ラック年代を示している山元(2015) ((2002) ^(9.1) に基づき,最後の活動か	16) (18))に基 ^(6 4) による。 ・らの経過期間が	づき評価した。 活動期間中の最大休	いたりも	長いとみなせる	メヨウ しん評価 した。	〇:該当する :検討対象	5 × : 該当しない 良外

当年の留はたの第回およことなよス活動可能は 1葉 (9)

活動年代は、中野他(2013)(4)及び第四紀噴火・貫入活動データベース(西来他(2016)(18))に基づき評価した。 笹森山起源の火砕流堆積物のフィッション・トラック年代を示している山元(2015)(6 4)による。 活動休止期間が明確に記される知見である三村(2002)(9 1)に基づき、最後の活動からの経過期間が活動期間中の最大休止期間よりも長いとみなせる火山として評価した。

6 - 7 - 40

推ししたとこの間に	2011年2月11日 地殻変動						敷地は、火山フロントより前弧側(東	方)に位置すること,敷地周辺では火 成活動は確認されていないことから,	この事象が原子力発電所の運転期間 中に影響を及ぼす可能性は十分に小 よい	° ∧ U					
落岩流	岩屑なだれ,地すべり及び斜面崩壊 (20km)							敷地と火山の距離から, 原子力発電 mに 影響をあばせ可能性けない							
火砕物密度流(160km)	對価結果	活動履歴上,噴出物は溶岩や火砕物が主体であり, 火砕物密度流の発生実績は認められない。							1 敷地と火砕物密度流の到産り配性範囲の距離から, 原子力発電所に影響を及ぼす可能性は十分に小さ い.						
	到達可能性範囲 (km)	1	17	2	18	2	24	9	16	10	10	17	9	19	23
豊富な	www.kew	88	93	104	105	116	127	130	133	134	135	143	145	147	157
	火山名	自原山	那須岳	二岐山	男体・女峰 火山群	日光白根火山群	赤城山	燧ケ岳	安達太良山	毎森山	磐梯山	招沢	子持山	中妻中	榛名山
	No.	1	ŝ	9	7	10	16	18	20	21	22	28	29	30	33

設計対応不可能な火山事象とその噴出物の敷地への到達可能性 第7.4-1表

敷地周辺及び敷地近傍で確認 される主な降下火砕物	記号	敷地の層厚	火山から 敷地への方向 (距離 (km))	(内 外	給源火山 :地理的領域内, -:地理的領域外)		発電所運用期間中の 同規模噴火の可能性 (○:あり,×:可能性は十分に小さい)	降下火砕物の 噴火規模 [※] (VEI)
赤城鹿沼テフラ	Ag-KP	10cm~40cm ^{* 1}	東 (約127km)	内	赤城山	0	-	5
男体今市テフラ	Nt-I	16cm~32cm ^{* 2}	東南東 (約105km)	内	男体·女峰火山群	0	-	4
満美穴テフラ	Nk-Ma	32cm以下* ³	東南東 (約105km)	内	男体・女峰火山群	×	女峰赤薙火山の活動で発生した降下火砕物であ り,現在は男体山,三岳火山の活動が継続	5
真岡テフラ	MoP	16cm~32cm ^{* 2}	東南東 (約168km)	外	飯士山	×	将来の活動可能性のない火山	5
恵比須峠福田テフラ	Ebs-Fkd	約30cm* ⁴	東 (約270km)	外	飛騨山脈 (穂高岳)	×	将来の活動可能性のない火山	7?
谷口テフラ	Tng	30cm以下*4	東 (約256km)	外	飛騨山脈 (爺ヶ岳)	×	将来の活動可能性のない火山	?
丹生川テフラ (穂高-Kd39)	Nyg (Htk-Kd39)	10cm~20cm ^{* 4}	東 (約270km)	外	飛騨山脈 (穂高岳)	×	将来の活動可能性のない火山	?
姶良Tnテフラ	AT	10cm~20cm*1	東北東 (約1059km)	外	姶良カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	7
赤城水沼1テフラ	Ag-MzP1	5cm~20cm*1	東 (約127km)	内	赤城山	0	_	4
鬼界アカホヤテフラ	K-Ah	0cm~20cm*1	北東 (約1141km)	外	鬼界カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	7
男体七本桜テフラ	Nt-S	0∼20 c m ^{* 1}	東南東 (約105km)	内	男体・女峰火山群	0	_	4
赤城水沼9-10テフラ	Ag-MzP9-10	16cm以下 ^{*2}	東 (約127km)	内	赤城山	0	_	4
沼沢芝原テフラ	Nm-SB	16cm以下*3	(約143km)	内	沼沢	0	_	4
高原戸室山2テフラ	Tk-TM2	8cm~16cm*2	東南東 (約88km)	内	高原山	0	_	5
日光早乙女テフラ	Nk-S0	16cm以下*3	0.41-1109					4
日光行川テフラ	Nk-NM	16cm以下*3	東南東 (約105km)	内	男体・女峰火山群	×	女峰赤薙火山の活動で発生した降下火砕物であ り 現在は男体山 三ツ岳火山の活動が継続	5
日光矢板テフラ	Nk-YT	16cm以下*3	(1.1.1.001111)					4
鬼怒沼黒田原テフラ	Kn-KD	16cm以下*3	東南東 (約120km)	内	鬼怒沼	×	将来の活動可能性のない火山	5
阿蘇4テフラ	Aso-4	15cm以下*1	東北東 (約956km)	外	阿蘇カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	7
榛名八崎テフラ	Hr-HP	0cm~10cm*1	東 (約157km)	内	榛名山	0	-	4
赤城行川2テフラ	Ag-NM2	4cm以下*2	東 (約127km)	内	赤城山	0	-	4
赤城水沼2テフラ	Ag-MzP2	4cm~8cm*2	東 (約127km)	内	赤城山	0	_	4
鬼界葛原テフラ	K-Kz	2cm~5cm*1	北東 (約1141km)	外	鬼界カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	7
大山倉吉テフラ	DKP	$0 \text{cm} \sim 5 \text{cm}^{* 1}$	東北東 (約649km)	外	大山	×	数km ³ 以下の噴火活動が継続	6
赤城水沼8テフラ	Ag-MzP8	8cm以下*2	東 (約127km)	内	赤城山	0	_	4
燧ヶ岳七入テフラ	Hu-NN	8cm以下*3	東南東 (約130km)	内	燧ヶ岳	0	-	5
大峰テフラ (大峰-SK110)	Omn (Omn- SK110)	10cm以下 ^{*4}	東 (約256km)	外	飛騨山脈 (爺ヶ岳)	×	将来の活動可能性のない火山	6?
御嶽第1テフラ	On-Pm1	0cm~10cm*1	東北東 (約288km)	外	御嶽山	×	山頂付近における小規模の噴火活動が継続	6
立川ローム上部 ガラス質テフラ	UG	0cm以上*1	東	61	ND 88.1.		仏岩期の活動で発生した降下火砕物であり、現在	6
浅間板鼻黄色テフラ	As-YP	0cm以上*1	(約187km)	21	浅同山	×	は前掛火山の活動が継続	5
四阿菅平2テフラ	Azy-SgP2	0cm以上*5	東 (約197km)	外	四阿山	0	-	5
箱根東京テフラ	Hk-TP	0cm以上*1	北東				現在は溶岩ドームの活動が継続	6
箱根吉沢下部7テフラ	Hk-Klp7	0cm以上*1	(約198km)	91-	箱根火山群	×	(顕著な降下火砕物発生はない)	5
飯縄上樽 a テフラ	In-Kta	0cm以上*6	東 (約223km)	外	飯縄山	×	現在は活動停止期が継続	?
大町Apmテフラ群	Tky-Ng1	0cm以上*7	東 (約269km)	外	飛騨山脈 (樅沢岳)	×	将来の活動可能性のない火山	6?
貝塩上宝テフラ	KMT	0cm以上*1	東 (約281km)	外	飛騨山脈 (上宝)	×	将来の活動可能性のない火山	6?
八甲田1テフラ (八甲田国本テフラ, Kul)	Hkd1	0cm以上*8	南 (約469km)	外	八甲田カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	?
玉川R4テフラ	Tmg-R4	0cm以上*9	南 (約428km)	外	玉川カルデラ	×	将来の活動可能性のない火山	6
阿蘇3テフラ	Aso-3	0cm以上*1	東北東 (約956km)	外	阿蘇カルデラ	×	現在は後カルデラ火山の活動が継続	7
涸沼川テフラ	_	(再堆積)*2,10		_	-	-	_	_

第7.5-1表 降下火砕物の文献調査結果

 * 1:町田・新井 (2011)
 (2.0)
 (2.0)
 (2.4)
 * 4: Tanura et al (2008)
 (9.2)
 原子力発電所運用期間中の同規模噴火の可能性が十分に小さい。

 * 5:大石 (2009)
 * 6:鈴木 (2001)
 * 7:鈴木・早川 (1990)
 * 8:鈴木他 (2001)
 (9.2)
 原子力発電所運用期間中の同規模噴火の可能性が十分に小さい。

 * 9:鈴木・中山 (2007)
 * 4 10:山元 (2013b)
 * 7:鈴木・早川 (1990)
 * 8:鈴木他 (2001)
 (9.2)
 原子力発電所運用期間中の同規模噴火の可能性が中分に小さい。

 * 9:鈴木・中山 (2007)
 * 4 10:山元 (2013b)
 * 7:鈴木・早川 (1990)
 * 8:鈴木他 (2001)
 * 8:鈴木他 (2001)
 * 7: 5:

※噴火規模(VEI)の定義は町田・新井(2011) に基づく

ンの主な解析条件
Π
7 'ý
Ч
,, ,,
~
1
、砕物
\prec
F
降
-2表
പ
第7.

設定噴火規模		パテメータ	東位	設定値	設定根拠等
	重	出量(見かけ体積量)	km ³	5	山元(2016)(4 ⁵⁾ 及び山元(2013a)(2 ⁶⁾ に基づき設定 (見かけ体積量に降下火砕物の密度800kg/m ³ を乗じた4.0×10 ^{1 2} kgを設定)
		噴煙柱高度	km	25	同程度の規模の噴火(VEI5)の一般値(Newhall and Self(1982) ^(9 8) による)に基づいて設定
		噴煙柱分割高さ	ш	100	萬年(2013)(9-9)より設定
		最大	mm (1,024 (-10)	Tephra2のconfigfileに示された珪長質噴火の一般値
	茶	最小	(1/1, 024 (10)	Tephra2のconfigfileに示された珪長質噴火の一般値
	敋	中央	10回 10回 10回 10回 10回 10回 10回	1/2 (1.0)	Tephra2のconfigfileに示される他の噴火事例に基づいて設定(エトナ1998年噴火の例を参照)
赤城鹿沼テフラ		標準偏差	(Ф) шш	1/3 (1.5)	Tephra2のconfigfileに示される他の噴火事例に基づいて設定(エトナ1998年噴火の例を参照)
		粒子密度	t/m^3	1.0	噴出物を構成する粒子が全て軽石と想定 なお,山元(2013a) ^(2 6) において赤城鹿沼テフラは発泡の良い軽石火山礫からなるとされており, 当社地質調査においても軽石主体であることが確認されている。
	民	しかけの渦拡散係数	m^2/s	0.04	萬年(2013) ⁽⁹⁹⁾ より設定
		拡散係数	m^2/s	10,000	萬年(2013) ⁽⁹⁹⁾ より設定
	Fa	11 Time Threshold	S	3,600	萬年(2013)(9-9)より設定
		Plume Ratio	I	0.1	Tephra2のconfigfileに示された事例に基づく一般値
		X (東距)	ш	338, 296	
	給源	Y (北距)	ш	4,047,614	「日本の火山(第3版)」(中野他(2013) ⁽⁴⁾)より設定
		標高	ш	1, 828	

敷地からの 距離(km)	127	130	131	133	134	135	136	137	137	137	142	143	145	147	150	156	157
第四紀火山	はMitteres 博士山	0.99%tet 能不臣	サメイズ	^{ぁだたらやま} 安達太良山	^{ささもりやま} 笹森山	ほんだいきん 磐梯山	ĸruŵs†ŵtþ 西鴉川	^{じょうしゅうほたかやま} 上州武尊山	ねこまがたけ 猫魔ヶ岳	**& CIAE 砂子原カルデラ	^{ならまた} 奈良俣カルデラ	^{ぬまざわ} 沼沢	c the	^{s/it®it} 吾妻山	ぉゅこやま 小野子山	^{bas<att< sup="">t</att<>}	はるなさん 榛名山
No.	17	18	19	20	21	22	23	24	25	26	27	28	29	30	31	32	33
敷地からの 距離(km)	88	93	93	98	66	104	105	109	116	116	116	117	120	122	124	127	
第四紀火山	^{たかは5やま} 高原山	Listico 塩原カルデラ	⁴²¹²⁰⁹ 那須岳	[}] ∦⊐	^{と3} 塔のへつりカルデラ群	^{s≿tite} # □岐山	^{なんたい・に2133} 男体・女峰火山群	₺₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩₩	^{404<591} 根名草山	^{にっこうしらね} 日光白根火山群	市地市	まままたは 錫ケ岳	_{etatat} 鬼怒沼	L233Ett 四郎岳	加子品	あかぎさん 赤城山	
		1	1	1	1	1	I						L .	I			1



第7.3-1図 地理的領域内の第四紀火山

中野他(2013) (4)に基づき作成

敷地からの 距離 (km)	127	130	131	133	134	135	136	137	137	137	142	143	145	147	150	156	157
第四紀火山	はかせやま	trotantert 燧ケ岳	オメイズ	^{sttr6₹#} 安達太良山	^{ささもりやま} 笹森山	atvitorev 磐梯山	にしからすがや 西鴉川	trajuajatanea 上州武尊山	act#Mact 猫魔ヶ岳	⁺¹⁴²¹⁴⁶ 砂子原カルデラ	^{wb#A} 奈良保カルデラ	^{改まざわ} 沼沢	cabee 子持山	^{あつまやま} 吾妻山	山子子 山 おのこやま	\$\$<< ^{\$20}	はるなさん 榛名山
No.	17	18	19	20	21	22	23	24	25	26	27	28	29	30	31	32	33
敷地からの 距離 (km)	88	93	93	98	66	104	105	109	116	116	116	117	120	122	124	127	
第四紀火山	^{zaniteæ} # 高原山	Listics 塩原カルデラ	^{本+201} 那須岳	うらん 第一子	^{とう} 塔のへつりカルデラ群	☆☆またやま 二岐山	なんたい・にょほう 男体・女峰火山群	aw-stance** 会津布引山	aner see # 根名草山	にっこうしらね 日光白根火山群	ままで	1-1900 th 錫ヶ岳	^{麦的加速} 鬼怒沼	123,200 四郎岳	ぬまのかみやま 沼土山	^{あかぎさん} 赤城山	
No.		2	3	4	ĿQ	9	2	00	6	10	11	12	13	14	15	16	



第7.4-1図 地理的領域内の火山地質図



第7.4-2図(2)火砕物密度流の到達可能性範囲(二岐山)



佐々木(1994) ⁽³³⁾,山崎(1958) ⁽¹⁰⁰⁾に基づき作成

第7.4-2図(3) 火砕物密度流の到達可能性範囲(男体・女峰火山群)



草野他(2022)⁽³⁵⁾に基づき作成

第7.4-2図(4) 火砕物密度流の到達可能性範囲(日光白根火山群)



第7.4-2図(5)火砕物密度流の到達可能性範囲(赤城山)



早川他(1997) ⁽⁴⁷⁾ に基づき作成

第7.4-2図(6)火砕物密度流の到達可能性範囲(燧ヶ岳)



第7.4-2図(7)火砕物密度流の到達可能性範囲(安達太良山)



山元(2015) ⁽⁶⁴⁾ に基づき作成

第7.4-2図(8)火砕物密度流の到達可能性範囲(笹森山)







第7.4-2図(10)火砕物密度流の到達可能性範囲(沼沢)



第7.4-2図(11)火砕物密度流の到達可能性範囲(子持山)



第7.4-2図(12) 火砕物密度流の到達可能性範囲(吾妻山)



大森編(1986)⁽³⁶⁾,早田(1989)⁽¹⁰⁵⁾に基づき作成 ※榛名ニツ岳-渋川火砕流堆積物(火砕サージを含む)は過去最大規模の噴火ではないが到達距離としては最大であるため併記 第7.4-2図(13)火砕物密度流の到達可能性範囲(榛名山)

小山体形成期 小山体形成期 (口面かんデラの形成) (中央人口 mK)(1) -20万年前 20万年前一 15万年前一 4,37年前八 4,37年前八 -20万年前 20万年前一 157年前一 4,37年前八 4,37年前八 -20万年前 20万年前一 157年前一 4,37年前八 (中央人口 mK)(3) -207年前 20万年前一 157年前一 4,37年前八 (中央人口 mK)(3) -207年前 2016年 5016年 (110万人デラのK)(3) 中央人口 mK)(3) -207年前 2016年 157年前一 157年前一 4,37年前以 -2016年 2010年 2010年 2010年 2010年 -2017 101000 101000 157年前 4,37年前以 -2017 101100 157年前人 7,414 1,454,416 -2018 東北市 110100,477 11010,477 1,414,416 -2014 東北市 7,1110 11010,477 1,414,416 1,414,416 -2014 - - - - 1,414,416 1,414,416 -2014 - - - - 1,414,41 1,414,41<		土舗成層水山	I		新期成層火山 	年 11 <i>1</i> 「 :
万年前 一 五 五 五 五 五 五 五 五 五 五 五 五 五		HX		火山体形成期	軽石噴火期 (山頂カルデラの形成)	後カルデラ期 (中央火口丘形成期)
* 1 20 DBE Lun ¹ 50 DBE Lun ¹ 55 DBE Lun ¹ 55 DBE Lun ¹ 50.4 EAE Lurk Miss R. Rander Manner, Nammer, 100,000 Lunk Miss R. Rander Manner, 100,000 Lunk Miss	50万年前~2	2万年前	22万年前	22万年前~15万年前	15万年前~4.4万年前	4.4万年前以降 (溶岩ドームはATLに覆われる)
 ・成成・成長 山体崩壊 成幅へ山体の再生 人山麓顕状地の拡大, 中央人口后の形成 	約46 DRE kr (第四紀火山カ を引用し算出)	m ³ タログ委員会編 (1999)	I	20 DRE km ³	第58 LRE km ³ (カルデラ形成時期(約6万年前の大胡帳石流 噴火)を挟んでマグブラ噴出率が急増)	2.5 DRE km ³
460%出出 460%に 450%に 450%に 450%に 450%に 450%の 450%に 450%の 450%に 450%の 450%に 450%の 450%に 450%の 450%0	成層火山の	形成・成長	山体崩壊	成層火山体の再生	火山麓扇状地の拡大, 山頂カルデラの形成	中央火口丘の形成
 第二、 製水岩屑 下田沢記派, 赤銀木沼(株下紙), 赤城水沼(株下紙), 1251年暖小飯出物(?), 1251年暖小飯 2 文サイト 英田岩, 安山岩、 安山岩、ブイサイト ディサイト ご能だ当 2 (11) 12) 13) 13) 13) 14) 	溶岩・火砕	神の噴出	(水蒸気 噴火に 起因)	溶岩・火砕物の噴出	プリニー式噴火 (降下軽石,火砕流)	落岩・火砕物の噴出
イサイト 一 探山岩、 ゲロ岩、・ティサイト ディサイトへ流紋岩 一部ディサイト 第1 ディサイトへ流紋岩 市期成層人山>新期成層人山>新期成層人山>新期成層人山 上山休形成 低石噴火期 古期成層人山>新期成層人山>新期成層人山 低石噴火期 低石噴火期 2 3 (山雨) 2 3 (山雨) 2 3 (山市) 3 (山市) (山市) 3 (山市) (山市) 4 (前市) (前市) 2 (前市) (山市) 3 (山市) (山市) 4 (前市) (前市) 5 (山市) (山市) 5 (山市) (山市) 6 (山市) (山市) 6 (山市) (山市) 7 (山市) (山市)	荒山溶岩, 利平茶屋裕 沼尾川溶暑	。 出 中 命	梨木岩屑 なだれ	下田沢泥流, 花見ヶ原下火砕流, 桝形山溶岩 等	大胡軽石流,赤城水沼1降下軽石, 棚下軽石流,赤城水沼8降下軽石 等	赤城鹿沼テフラ 1251年噴火噴出物(?), 小沼溶岩, 小沼(降下) 火山礫 等
古期成層メ山⇒新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メ山→新期成層メロ→新用成	玄武岩~う	ディサイト	I	安山岩, 一部デイサイト	安山岩~デイサイト	デイサイト~流紋岩
古期成層火山 ⇒新期成層火山 火山体形成期 主 (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1)						
古期成層火山 →新期成層火山 火山体形成期 : 安山岩質マグマの活動+山体崩壊 : 安山岩質マグマの活動+山体崩壊 : 東田村 本山岩資溶岩流 : 東田村 安山岩質溶岩流 : 東田市などれ堆積地 水市洗土質物 2 2 3 4 4 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5	沙 図					
(流れ山) 安山岩質溶岩流 岩屑なだれ堆積物 大酔流堆積物 大酔流堆積物	・成長	古期成層火山 : 安山岩質	□⇒新期成層火 覧マグマの活動	山 火山体形成期 輕石 ¹¹ +山体崩壞 。 : /	真火期 暴発的噴火	石噴火期⇒後カルデラ期 :山頂小カルデラの形成・流紋岩質マグマの活動
		森物 帯層なだれ堆積物 (満れ山)	英国大	"實滿地"。 一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個一個	4	マーメ

第7.5-6図(1)赤城山の火山発達史の整理

活動期整理表は山元(2016) (45), 高橋他(2012) (41), 発達モデル図は守屋(1979) (88) に基づき作成

テフラ名※1	噴出量(km3)※2
樽前aテフラ	4.0
樽前bテフラ	2.8
有珠bテフラ	2.18
駒ヶ岳dテフラ	2.3
系名二ッ岳伊香保 テフラ	1.3
富士宝永テフラ	1.8
赤城鹿沼テフラ	0.3

※2 噴出量は地質調査総合センター編(2014) 19 0), Miyaji et al. (2011) [10 00] に並べく。なお、樽前&及び 樽前bについては降下火砕物の他に火砕流の量も含まれて いるがその内詞就子明とされている。 ※1歴史寛火を対象に降下火砕物のみの量が VEI5相当(1~10値)のものを抽出

※3 以下の知見に示される等層厚線に基づき作成 るお、給原からの部隊ま主軸方向の層厚の到達時離 (駒ヶ岳、有珠、榛名)町田・新井 (2011) [30) (富士) Miyaji.et.al (2011) [10⁶) (富士) Miyaji.et.al (2011) [10⁶] (神前) 古川・中川 (2010) [10⁷] (林前) 山元 (2013a) [3⁶]



降下火砕物の分布事例の整理結果 第7.5-9図

6 - 7 - 59





添付書類八の一部補正

添付書類八 目次を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
** 8-目-2	上 6	…別表1のとおり <u>読替え</u>	…別表1のとおり <u>変更す</u>
		る。	る。

なお,*を付した頁は,令和3年6月25日付け総室発第29号で申請した頁を,** を付した頁は,令和5年6月23日付け総室発第42号で一部補正した頁を示す。

添付書類八 1章を以下のとおり補正する。

頁	行	補正前	補正後
* 8-1-2	上 2	…地震動評価による基準	 …地震動評価<u>等</u>による基準
	\sim	地震動 S _s -D1に…	地震動 S _s - D 1 <u>, 3 2</u> に
	上 3		

なお,*を付した頁は,令和3年6月25日付け総室発第29号で申請した頁を,** を付した頁は,令和5年6月23日付け総室発第42号で一部補正した頁を示す。