

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果



コア写真(深度0~15m)

コア写真(深度15~30m)



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

①-1 C-2地点(ボーリングコア写真)(2/2)

一部修正(H28/2/5審査会合)



コア写真(深度30~45m)

1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

①-2 C-2地点 (ボーリング柱状図)

一部修正(H28/2/5審査会合)



ボーリング柱状図(深度0~20m)

ボーリング柱状図(深度20~40m)



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

12-1 C-3地点(ボーリングコア写真)(1/2)

一部修正(H28/2/5審査会合)





コア写真(深度15~30m)

コア写真(深度0~15m)



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

12-2 C-3地点(ボーリング柱状図)

一部修正(H28/2/5審査会合)



ボーリング柱状図(深度0~20m)

ボーリング柱状図(深度20~40m)



1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-1 幌似露頭1 (まとめ) (1/4)

一部修正(R5/7/7審査会合)

【幌似露頭1】

- ○幌似露頭1においては, 平成28年に当社による地質調査(以下, 既往調査という)を実施している(位置図はP88参照, 「20万分の1地 質図幅 岩内」(石田ほか, 1991)における位置はP89参照)。
- ○既往調査では、下位から岩内層(淘汰が良好で葉理の認められる砂層、シルト層、シルト混じり砂層)、クサリ礫が混じるシルト質砂層、 砂礫層及び礫層が認められている(スケッチ等はP90参照)。

○このうち砂礫層及び礫層は、以下の状況から、"赤色の火砕流様の堆積物"と解釈していた※1。

・礫径1~40cmの角~亜角礫を主体とし、分級が悪い。

・デイサイト質な礫及び軽石が混じり、クサリ礫化している。

・赤色を帯びており、熱による変質の可能性が考えられる。

- ○また、"赤色の火砕流様の堆積物"は、地表付近に分布しているものの、当該堆積物中の礫からK-Ar法年代測定値2.25±0.4Maが得られたことから、当該堆積物は二次堆積物である可能性を示していた。
- ○当該堆積物の成因を明らかにするため、追加で露頭観察及び火山灰分析を実施した。

【露頭観察結果(P91~P92参照)】

○幌似露頭1は既往調査時から露頭状況が異なるため、既往調査時より奥行き方向に進んだ位置において露頭観察を実施した。

- ○観察範囲は、標高50~53mに位置し、下位から"赤色の火砕流様の堆積物"に相当する赤褐色を呈する砂礫層及び礫層が認められる。 (赤褐色を呈する砂礫層)
 - ・礫径1~20cmの角~亜角礫を主体とし、礫種は安山岩礫*2及び泥岩礫からなる。
 - ・基質は無層理なシルト質砂である。

・基質支持を呈する。

(赤褐色を呈する礫層)

- ・礫径1~40cmの角~亜角礫を主体とし, 礫種は安山岩礫^{※2}及び泥岩礫からなり, 葉理の認められる砂及びシルトからなるブロックが 認められる。
- ・基質は無層理な砂質シルトである。

・基質支持を呈する。

【火山灰分析結果(P93参照)】

○赤褐色を呈する砂礫層及び礫層の火山ガラスの粒子数は少ない(0~38/3000粒子)。

※1 詳細は、H30.5.11審査会合資料「泊発電所地盤(敷地の地質・地質構造)に関するコメント回答(Hm2段丘堆積物の堆積年代に関する検討)(資料集)」の3章参照。

※2 既往調査においては、色調からデイサイト質な礫と判断していたが、追加調査では薄片観察を実施した。その結果、斑状組織を呈し、主に斜長石、角閃石及び輝石が斑晶として 認められることから、安山岩であると判断している。



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-1 幌似露頭1(まとめ) (2/4)

一部修正(R5/7/7審査会合)

- (前頁からの続き)

- ○"赤色の火砕流様の堆積物"は、以下の状況から、火砕流堆積物ではなく、幌似露頭1北東側の山地(P89参照)に供給源を持つ斜面 堆積物^{※3}と判断される。
 - ・角~亜角礫及び無層理な基質からなり、基質支持を呈する。
 - ・安山岩礫のほか,「20万分の1地質図幅 岩内」(石田ほか, 1991)において, 幌似露頭1北東側の山地に分布が示されている古平層 由来と考えられる泥岩礫が認められる。
 - ・下位の岩内層由来と考えられる葉理の認められる砂及びシルトからなるブロックが認められる。
 - ・火山ガラスの粒子数が少ない(0~38/3000粒子)。

※3 当社は、陸上堆積物のうち、背後斜面からの二次堆積物を主体とするものを斜面堆積物と呼称している。

1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-1 幌似露頭1(まとめ)(3/4)

一部修正(H28/2/5審査会合)



※梨野舞納地点で実施したボーリング調査位置と同位置において露頭を確認しており、 その露頭では、火砕サージ由来か降下火砕物由来かを厳密に区分することは難しい 洞爺火山灰 (Toya)の火山ガラスを多く含む堆積物を確認している。 調査位置図



1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-1 幌似露頭1 (まとめ) (4/4)

再揭(R5/7/7審査会合)





1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果





1.1 【敷地近傍(I)】
 幌似周辺で実施した地質調査結果

13-2 幌似露頭1(追加調査結果)(1/3)





既往調査時幌似露頭1全景(平成28年8月撮影)



葉理が認められる砂及びシルトからなるブロック(拡大写真は次頁参照)



(令和5年2月撮影)

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-2 幌似露頭1(追加調査結果)(2/3)



92

赤褐色を呈する砂礫層中の安山岩礫



赤褐色を呈する礫層中の泥岩礫

再揭(R5/7/7審査会合)



赤褐色を呈する礫層中の葉理が認められる砂 及びシルトからなるブロック



赤褐色を呈する礫層中の安山岩礫

1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

13-2 幌似露頭1(追加調査結果)(3/3)

再揭(R5/7/7審査会合)







火山灰分析結果 (幌似露頭1地点)

(参考) Spfl及びSpfa-1の屈折率(町田・新井, 2011より)

略号	特徴	火山ガラス	斜方輝石	角閃石
Spfl	バブルウォールタイプ・ パミスタイプの 火山ガラス主体	1.500-1.503	1.730-1.733	1.688-1.691
Spfa-1	パミスタイプの 火山ガラス主体	1.501-1.505 (1.502-1.503)	1.729-1.735	1.688-1.691

略号	特徴	火山ガラス	斜方輝石	角閃石
Тоуа	バブルウォールタイプ・ パミスタイプの 火山ガラス主体	1.494-1.498	1.711-1.761 (1.758-1.761, 1.712-1.729 bimodal)	1.674-1.684

1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

14-1 幌似露頭2(まとめ)

一部修正(R5/7/7審査会合)

【幌似露頭2】

○幌似露頭1の北西に位置する幌似露頭2においては、平成28年に当社による地質調査(以下、既往調査という)を実施している。
 ○既往調査では、下位から岩内層(淘汰が良好で葉理の認められる砂、砂質シルト、火山灰質シルト及びシルト混じり砂)及び火山灰質シルト質砂(表土)が認められる(スケッチ等は次頁~P96参照)。

○また、岩内層中のシルト混じり砂には、火山灰質シルトが混じる細砂が挟在している。

〇上記の堆積物のうち、"火山灰質"等の記載がなされている堆積物について、火山灰分析(火山灰分析結果はP97~P98参照)を行った。



○火山灰分析の結果、それぞれの堆積物は以下のとおり区分される。

- ・岩内層中の火山灰質シルトは、火山ガラスの粒子数が少ない(0.1~31粒子/3000粒子)ことから、主に火山砕屑物からなるものでは なく、火山ガラスが混在するシルトに区分される。
- ・岩内層中のシルト混じり砂に挟在する火山灰質シルトが混じる細砂は、火山ガラスが認められない(0粒子/3000粒子)ことから、シルト 混じり細砂に区分される。
- ・地表直下の火山灰質シルト質砂は,火山ガラスが少ない(5~30粒子/3000粒子)ことから,主に火山砕屑物からなるものではなく,火 山ガラスが混在するシルト質砂に区分される。





1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果







凡 例	
火山灰質シルト質砂(表土)	 土层境界線
シルト混じり細砂	 莱理
火山灰質シルト	 褐鉄波集部
砂質シルト	
確まじり砂	
細砂	

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

(4)-2 幌似露頭2(既往調査結果)(2/2) 一部修正(H29/3/10審査会合) 3 柱状図 1 柱状図 ② 柱状図 ④ 柱状図 標高 斜距離 (m) (m) 標高 斜距離 柱状 (n) (n) 写真 標高 斜距離 柱状 (m) (m) 写真 標高 斜距離 柱状 写真 地質 土質 地質 土質 地質 土質 柱状 写真 地質 土質 記 事 記事 記事 記事 火山灰質 砂は細砂で、シルト多く混じり不均一、 シルト賞細砂 シルトは下位層より多い。植根湿じる。 シルト質砂 砂は細砂で、シルト多く混じり不均一。 シルトは下位層より多い。植根混じる。 44.1 火山灰質 砂は細砂でシルト多く混じり不均一。 シルト質細砂 シルトは下位層より多い。植根湿じる 火山灰質 シルト質細砂 砂は細砂で、シルト多く混じり不均一。 シルトは下位層より多い。植根混じる。 381
 シルト質砂
 砂は細砂で、シルト泥じり不均一。シ ルト分は上位層より少ない。

 ジルト質砂
 砂町子の厚とんどは、指圧でつぶせる 程度の見た。

 シルト質砂
 t=2~3mmのシルト層を複数決む。
 15.60 砂は細砂で、シルト混じり不均一。シ ルトは上位層より少ない。 砂粒子のほとんどは、指圧でつぶせる 程度の硬さ。 14.00 ゆは細砂で、シルト混じり不均一。シ ルト分は上位層より少ない。 砂粒子のほとんどは、指圧でつぶせる 程度の硬さ。 シルト質砂 砂は細砂で、シルト混じり不均一。シ ルトは上位層より少ない。 砂粒子のほとんどは、指圧でつぶせる 程度の硬さ。 シルト質砂 18.40 20.00 15.00 39.0 37.0 18.00 砂は細砂で不均一。シルトは上位層よ り少ない。 砂粒子のほとんどは、指圧でつぶせる 程度の硬さ。 4.7m 不連続レンズ状にシルト挟在 13.00 19.05 しばしば、葉理状に褐色バンドが挟在。 14 00-砂は細砂で、シルト混じり不均一。シ ルトは上位層より少ない。 砂粒子のほとんどは、指圧でつぶせる 程度の硬さ。
 火山正貫 シルト
 白灰色を呈し、やや硬い、 上部3-m程度は火山灰貫の相珍。

 地方
 地方の目的

 地方の「根か・田谷が足」とる木均、ケムシルト、 構立っている。
 地方と表示

 地方と表示す。
 地方と表示す。

 砂と緑がで、やや均一。やや麺まって
 砂は緑がで、やや均一。やや麺まって
 38.0 12.30 12.00 しばしば、葉理状に褐色パンドが挟在 15~17mは波状の褐色パンド明瞭。 11.60 13.00 18.40m:t=1cm以下で、火山灰質シルト 混じる細砂が挟在。 N20 F/8 ~10 Wを示す。 11.25 11.00 12.5回付近は褐色化少ない灰色の細砂。 岩内層 17.00 砂は細砂で、淘汰やや良好。 9.70m:t=1.5cm以下の黒色バンド挟在 砂 15.00 シルト質研 10'程度の稿状の褐色パンド明瞭。 1.3m t3cmの青灰色細砂。 一様は紙砂で、上下位と同質。
 径0.5cm以下のクサリ課多く混じる。
 2世が、単円へを角弾主体。
 N20 Eノ2 ~10 Eを示す。 相砂~中砂が混じる不均一なシルト。 構灰から青灰色を呈し、締まっている。 10 程度独斜、走向不明。 上部には、七20回以下で火山灰質シルト が不規則に挟在。 下部には、t-30回以下で火山灰質砂が不 規則に挟在。 9.50-9.40-10.70-10.60-砂質シルト 0.01 若內層 10.00 シルト まじり砂 8.00 12.5m付近は褐色化強い。 Æ 砂は細砂で、淘汰やや良好。 しばしば、葉理状に褐色バンドが挟在。 砂は細砂で、淘汰やや良好。 砂 岩内層 -9.00 しばしば、葉理~縞状に褐色パンドが 12m付近は褐色化少ない灰色の細砂 33.0 8.00 相砂~中砂が湿じる不均一なシルト。 相辺から春広巻金星山、緑まつている。 参質シルト 上乾仁は、不規則に白灰色の火山炭質 シルトが疲在。 下筋には、まだらな斑状に白灰色の火 山炭質糖砂が湿じる。 7.00 6~7.5m付近は褐色化少ない灰色の 10.00 9.80 6.00 10.70-(山灰質シルト)白灰色を呈し、やや硬い。 5.40 5.32 砂は細砂で、淘汰やや良好 しばしば、葉理~縞状に褐色パンドが タンロ (100 100 112 パラ。) 白灰色を呈し、細砂やや多い。やや綿 まっている。不規則に挟在する。 5.00 10.00 砂 5m付近は褐色化少ない灰色の細砂 3n有機物、葉片含む。 | 6.15m:t=2om、不連続レンズ状にシル トが挟在。 砂は細砂で、淘汰やや良好。 しばしば、葉理状に褐色バンドが挟在。 6.00 180 砂は細砂で、上下位と同質。 様まじり砂 径0.5cn以下のクサリ硬多く混じる。 細形は、至円~至角健主体。 N30'帯/4'Eを示す。 친 \$48 7.65m : t=1cm、不連続レンズ状にシル トが挟在。 砂 5.00 ₽b 砂は細砂で、淘汰やや良好。 しばしば、葉理状に褐色バンドが挟在。 傾斜10°程度の縞状の褐色バンド明瞭。

幌似露頭2 拡大柱状図

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

(4)-3 幌似露頭2(火山灰分析結果)(1/2)

再揭(R5/7/7審査会合)



火山灰分析結果(幌似露頭2地点)

1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

(4)-3 幌似露頭2(火山灰分析結果)(2/2)

再揭(R5/7/7審査会合)



火山灰分析結果(幌似露頭2地点)



1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

15-1 泥川露頭(まとめ)

一部修正(R5/7/7審査会合)

【泥川露頭】

○共和台地に位置する泥川露頭においては, 平成28年に当社による地質調査(以下, 既往調査という)を実施している。

- ○既往調査では、下位から岩内層(下部に火山灰質シルトを伴う火山灰質砂,細砂及び火山灰質シルト),砂礫層(やや火山灰質な細砂,火山灰質砂及び礫混じり砂)及び砂質シルト〜シルト質砂が認められ、岩内層は砂礫層に不整合に覆われている(スケッチ等は次頁〜P102参照)。
- ○砂礫層中の礫は円~角礫状を呈し、クサリ礫が混じる。

○岩内層と砂礫層との不整合面は、河川が近接していること及び砂礫層が河川性堆積物の層相を呈していることから、岩内層堆積後の
 侵食によって形成された可能性が推定される。

〇岩内層中の火山灰質シルト(灰色を呈し,均質)から,FT法年代測定値1.2±0.2Maを得ている。

〇上記の堆積物のうち、"火山灰質"等の記載がなされている堆積物について、火山灰分析(火山灰分析結果はP103参照)を行った。

 ○火山灰分析の結果、それぞれの堆積物は以下のとおり区分される。
 ・岩内層中の火山灰質砂は、火山ガラスはほとんど含まれない(0.8粒子/3000粒子)ことから、細砂に区分される。
 ・岩内層中の火山灰質シルトは、火山ガラスが認められない(0粒子/3000粒子)ことから、シルトに区分される。
 ・砂礫層中のやや火山灰質な細砂は、火山ガラスはほとんど含まれない(0.1粒子/3000粒子)ことから、細砂に区分される。
 ・砂礫層中の火山灰質砂は、火山ガラスが認められない(0粒子/3000粒子)ことから、砂に区分される。
 ○また、FT法年代測定を実施している火山灰質シルトがシルトに区分されることから、当該堆積物中のジルコンは噴火イベントに伴う降下 火砕物由来のジルコンではなく、砕屑性ジルコンであると解釈される。





1.1 【敷地近傍(1)】幌似周辺で実施した地質調査結果

15-2 泥川露頭(既往調査結果)(1/2)

一部修正(H30/5/11審査会合)

← SW



泥川露頭写真(平成28年8月撮影)



101

NE \rightarrow

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果

15-2 泥川露頭(既往調査結果)(2/2)

一部修正(H29/3/10審査会合)



泥川露頭 拡大柱状図

1.1 【敷地近傍(|)】幌似周辺で実施した地質調査結果



目 次

1.	敷地及び	「敷地近傍の火山噴出物に関する検討 ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••	P. 9
	1.1【旉	牧地近傍(Ⅰ)]幌似周辺で実施した地質調査結果・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・		P. 35
	1.2【旉	牧地近傍(Ⅰ)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕	流堆積物)・・	P.106
	1.3【隽	"快乐帝(11)】学贞亚欧莱如子安佐(大州黄海本姓国	7 • • • • • • • • • • •	P.158
	1.4	・本章の説明内容	る検討 ・・・・	P.212
	1.5【旉	(よこの) ① 岩石記載的特徴		P.412
2.	ワイスホノ	②-1 噴出年代(給源の推定)		P.479
3.	支笏火碎	②-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)	封 •••••	P.507
		②-3 噴出年代(老古美地点②)		
参	考文献・・	③-1 層厚(給源からの距離と層厚の関係)		P.526
		③-2 層厚(地質調査結果)		



1.2 【敷地近傍(1)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

106

【まとめ】(1/2)

一部修正(H29/12/8審査会合)

○敷地近傍(Ⅰ)の老古美周辺においてニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)及びニセコ・雷電火山群由来の火山麓扇状地堆積物が認められる。
 ○敷地近傍(Ⅰ)において火砕サージ由来か降下火砕物由来か厳密に区分することは難しい洞爺火山灰(Toya)の火山ガラスを多く含む堆積物が認められる。

○老古美周辺及び岩内台地で実施した地質調査結果の詳細をP109~P155に示す。 ○なお,老古美周辺に認められるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)の特徴は,以下のとおりである。

<u>岩石記載的特徴(P109~P111参照)</u>

○火山ガラス及び重鉱物の屈折率は、以下の範囲を主体とする。

(屈折率)

・火山ガラス: 1.497~1.505

- ・斜方輝石 :1.700~1.716 (1.700~1.706, 1.710~1.716 bimodal)
- ・角閃石 : 1.675~1.685

○火山ガラスの主元素組成のうち、TiO₂, Na₂O及びK₂Oは、以下の範囲を主体とする。

(主元素組成)

•TiO₂ : $0.1 \sim 0.5$ wt.% •Na₂O : $2.6 \sim 3.5$ wt.% •K₂O : $3.4 \sim 4.4$ wt.%

<u>噴出年代(P112~P113参照)</u>

○本火砕流堆積物の給源は、ニセコ・雷電火山群のうち、白樺山、シャクナゲ岳及びチセヌプリのいずれかと推定される。
 ○本火砕流堆積物は、洞爺火山灰(Toya)の下位の層準と判断される。
 ○老古美地点②において、本火砕流堆積物から、フィッショントラック法年代測定値0.19±0.02Maを得ている。

層厚(P124~P155参照)

○給源(シャクナゲ岳と仮定[※])からの距離とニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)の層厚の関係については、データ数が少なく、評価が難しいものの、 当該堆積物が確認される調査地点のうち、シャクナゲ岳から最も遠いH29岩内-5地点における層厚は約20cmであり、この地点は、石田ほか (1991)に示された火砕流堆積物の分布範囲の末端付近に位置する。

○また, H29岩内-5地点よりも北側で実施した地質調査(H29岩内-2, H29岩内-3, H29岩内-4及び梨野舞納地点)の結果, ニセコ火山噴出物 (火砕流堆積物)は確認されない。

1.2 【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

【まとめ】(2/2)





1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)



試料名	鉱物組成 (300粒子カウント)	備考			火	(山ガ	ラスの	屈折率	፤ (nd)			斜7	5輝石0)屈折率	Ξ(γ)		角閃	石の屋	囝折率(n2)	
	50 100 150 200 250 3	0		1	.500	1	.510	1.5	520	1.530	1.7	700	1.710	1.	720	1	1.670	1.6	80	1.69	90
老古美②																					
Loc.1(上位)		Qu含む. Gho,Biotite微量含む. ガラスはFlに付着(褐色含む)																			
Loc.1(下位)		Qu含む. Gho,Biotite微量含む. ガラスはFlに付着(褐色含む)																			
Loc.2																					
Loc.3(上位)		Qu含む.褐色ガラス含む																			
Loc.3 (下位)		Qu含む. Gho含む. 褐色ガラス含む																			
Loc.4		Qu含む.褐色ガラス含む					_														
Loc.5(上位)		Qu含む.褐色ガラス含む																		_	
Loc.5 (下位)		Qu含む. Gho含む. 褐色ガラス含む																		_	
Toya 💥			1.494	-1.49	8										1.758+1.76	1		1.674-1	1.684	_	
Kt-2 💥						1.50	5-1.51	5					1.7	12-1.71	8			1.678	-1.684		
Spfa-1 💥					1.501	-1.505	5								1.729+1.73	5			1.	688-1	.691

鉱物組成凡例

Bw glass Opx Opq
 Pm glass Cpx Rock
 O glass GHo
 Light Mineral Bi

※町田・新井(2011) 老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)の火山ガラス及び重鉱物分析結果

老古美地点② (P122~P123及びP128~P129参照)

露頭位置図

1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

(1) 岩石記載的特徵(2/3)一部修正(H29/12/8審査会合) ○火山ガラスの主元素組成のうち、TiO₂^{×1}、Na₂O^{×2}及びK₂O^{×1,2}は、以下の範囲を主体とする(K₂O-TiO₂図及びK₂O-Na₂O図は次頁参照)。 (主元素組成) •TiO₂ : 0.1~0.5wt.% : 2.6~3.5wt.% •Na₂0 •K₂Ō $: 3.4 \sim 4.4 \text{ wt.}\%$ ○火山ガラスの主元素組成は、洞爺火山灰(Toya)、クッタラ第2火山灰(Kt-2)及び支笏第1降下軽石(Spfa-1)には対比されない。 ※1 和田ほか(2001)によれば,主要元素の中で,KとTiは,珪長質マグマ・タイプの違いを最も良く反映する元素であり,Kg0-TiO。図でガラス組成の違いが明瞭に表れることから,しばしば給源火山の推定に使 われてきた,とされており,青木・町田 (2006)においては,日本に分布する第四紀後期広域テフラの識別にあたり,K₂O-TiO₂図を用いている。 ※2 本火砕流堆積物は、洞爺火山灰 (Toya)、クッタラ第2火山灰 (Kt-2) 及び支笏第1降下軽石 (Spfa-1)と比較して、特にNa2O及びK2Oの値が異なる。 1.00 16.50 2.40 6.00 2.00 5.00 0.80 15.50 1 60 4 00 0.60 14.50 0.00 LiO₂(wt%) ^{14.50} ^{14.50} ^{14.50} ^{14.50} ^{14.50} (%;7%) 1.20 W⁸O 00'6 wt%) Kt-2 Tova 0.80 2.00 Spfa-1 Kt-2 Kit−2 Spfa-1 0.20 12.50 Kt-2 0.40 1.00 Toya Toya Spfa-1 Toya



火山ガラスの主元素組成(ハーカー図)

※3 町田·新井(2011), ※4 青木·町田(2006)

1.2【敷地近傍(1)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

① 岩石記載的特徴(3/3)

一部修正(H29/12/8審査会合)



※3 町田·新井(2011), ※4 青木·町田(2006)

火山ガラスの K_2 O-TiO₂図 (左図), K_2 O-Na₂O図 (右図)

1.2【敷地近傍(1)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-1 噴出年代(給源の推定)(1/2) -部修正(H29/12/8審査会合)

【ニセコ・雷電火山群の活動の変遷】 〇新エネルギー総合開発機構 (1986) によれば, ニセコ・雷電火山群の活動は, 第1~3期に分類されるとされている。 〇児玉ほか (1998) によれば, ニセコ・雷電火山群の活動は全体として東部に移動しているとされている。 〇勝井ほか (2007) によれば, ニセコ火山の山体形成は, 西側からしだいに東側へと波及してゆき, イワオヌプリの活動が最も新しいとされ ている。

【普通角閃石の含有】

○大場 (1960) によれば、ニセコ・雷電火山群の活動後期になって特徴的に角閃石を含む岩石型が現れるとされている。
 ○児玉ほか (1998) 及び日本地質学会編 (2010) によれば、ニセコ・雷電火山群は、雷電山前期・ワイスホルン・ニセコアンヌプリ前期がソレアイト系列、それ以外の火山がカルクアルカリ系列であるとされ、前者には普通角閃石を含有せず、後者の大部分には普通角閃石を含有するとされている。

(普通月以名を含まない) 文献記載の二セコ・雷電火山群の活動時期まとめ 大場 (1960) NED0 (1986) 日本地質学会編 (2010) Oka et al. (2023) イワオヌブリ 最新期二セコ火山群 第3期 (0.3-0.01Ma) 新期火山群 (0.3-<0.2Ma)					ー・カル (音 ー・ソリ	ルクアルカリ系列 普通角閃石を含む) ・ レアイト系列	0 Ma 日本 日本 日本 日本 日本 日本 日本 日本 日本 日本	羊 ? 蹄 山
大場(1960) NED0 (1986) 日本地質学会編 (2010) Oka et al. (2023) イワオヌブリ チセヌブリ 最新期ニセコ火山群 万第3期 (0.3-0.01Ma) 新期火山群 (0.3-0.01Ma) newer volcanoes (<0.1Ma-<10ka) ニトヌブリ 「前日 「「」」」」」 「「」」」」 シャクナゲ岳 新期ニセコ火山群 「第2期 (1.1-0.1Ma) 中期火山群 (0.8-0.25Ma) (0.5-0.1Ma) 目国内岳 「日 「」」」 「」」」」 「」」」」		文献記載の	のニセコ・雷電火山群の	D活動時期まとめ	(王	ヨ週月闪行を含まない) 1		<u></u> .
イワオヌプリ 最新期ニセコ火山群 第3期 (0.3-0.01Ma) 新期火山群 (0.3-<0.2Ma)		大場 (1960)	NEDO (1986)	日本地質学会編(2010)	Oka et al. (2023)			CA
チセヌプリ 取制剤ーセコ火山群 第3期 (0.3-0.01Ma) 新期火山群 (0.3-<0.2Ma) newer volcanoes (<0.1Ma-<10ka) ニトヌプリ ウキクナゲ岳 新期ニセコ火山群 第2期 (1.1-0.1Ma) 中期火山群 (0.8-0.25Ma) (0.5-0.1Ma) (0.5-0.1Ma) 目国内岳 国 二セコ火山群・美蹄火山の位置と活動年 日国内岳 日国内岳 日国内岳 日田内田 日田 日田 日日	イワオヌプリ	ᇢᇵᇣᆮᆮᅴᆡᆊᇔ				_ 1	- <u>内</u> ゲ パン 	
ニトヌブリ 白樺山 ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	チセヌプリ	□ 取新期―セコ火山群	第3期 (03-001Ma)	新期火山群 (0.3-<0.2Ma)	newer volcanoes (<0.1Ma-<10ka)		日本海 ワイスホルン	CA
白樺山 シャクナゲ岳 新期ニセコ火山群 第2期 (1.1-0.1Ma) 中期火山群 (0.8-0.25Ma) (0.5-0.1Ma) 目国内岳 国 二セコ火山群・美輝火山の位置と活動年 国 二セコ火山群・美輝火山の位置と活動年	ニトヌプリ							TH
シャクナゲ岳 新期ニセコ火山群 第2期 (1.1-0.1Ma) 中期火山群 (0.8-0.25Ma) (0.5-0.1Ma) 目国内岳 10km ニセコ火山群・美蹄火山の位置と活動年	白樺山							アンヌブ
ニセコアンヌプリ 第2期 (1.1-0.1Ma) はいのののにののののになっていた。 目国内岳 ー 図 ニセコ火山群・美蹄火山の位置と活動年の	シャクナゲ岳	新期ニセコ火山群		中期火山群 (0.8-0.25Ma)	(0.5-0.1Ma)		I DA State	羊
	ニセコアンヌプリ		第2期 (11-01Ma)				内 岳 自律山 10km	」 第 山
	目国内岳				-			加年代
	岩内岳			 古期火山群		жса·+	年代値はNEDO(1985)より引用 hルクアルカリ玄列 TH・・ハノアイト	、玄別
- ワイスホルン 旧期ニセコ火山群 (2.03-0.5Ma) (2.03-0.5Ma) (>0.5Ma)	ワイスホルン	旧期ニセコ火山群	第1期	(2.03-0.5Ma)	early stage (>0 5Ma)			7679
	雷電山		(1.6-1.0Ma)		() 0.0114/	」 ニセコ火山郡 (児	キ・羊蹄火山の位置と活動年 玉ほか,1998に加筆)	代

1.2 【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-1 噴出年代(給源の推定)(2/2)

一部修正(H29/12/8審査会合)



ニセコ・雷電火山群の活動の変遷

(地質分布は新エネルギー総合開発機構(1987a)を複写,年代値は新エネルギー総合開発機構(1986)による)

○老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)は,普通角閃石を含有することから,ニセコ・雷電火山群のうち,新 エネルギー総合開発機構(1986,1987a)の第2~3期の活動による噴出物と推定され,老古美との位置関係,地形状況等より,白樺山, シャクナゲ岳及びチセヌプリのいずれかが給源と推定される。

1.2 【敷地近傍(1)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)



1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)(2/7)

一部修正(H29/12/8審査会合)



H29岩内-5コア写真(深度0~15m,標高23.24~8.24m)

115

H29岩内-5コア写真(深度15~30m,標高8.24~-6.76m)

1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)(3/7)

一部修正(H29/12/8審査会合)



火山ガラスのK₂O-TiO₂図 (左図), K₂O-Na₂O図 (右図) (H29岩内-5) (R3.10.14審査会合以前に実施)

1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)(4/7)

一部修正(H29/12/8審査会合)



0 Toya(※1)	o Kt−2(**2)	0 Snfa−1(Snfl)(※1)	0 Aso-4(Aso-4(nfl))(*1)

※1 町田·新井(2011), ※2 青木·町田(2006)

火山ガラスの主元素組成(ハーカー図)(H29岩内-5) (R3.10.14審査会合以前に実施)



1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

2-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)(5/7)

一部修正(R5/1/20審査会合)



追加火山灰分析結果(H29岩内-5)

1.2【敷地近傍(|)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)



H29岩内-1コア写真(深度0~15m,標高32.22~17.22m)

H29岩内-1コア写真(深度15~30m,標高17.22~2.22m)



1.2【敷地近傍(|)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-2 噴出年代(H29岩内-5及びH29岩内-1ボーリング調査)(7/7)

再揭(H29/12/8審査会合)



H29岩内-1コア写真(深度30~35m,標高2.22~2.78m)

1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)





火山ガラス及び重鉱物分析結果

1.2 【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

②-3 噴出年代(老古美地点②)(2/2)

一部修正(H29/3/10審査会合)

○老古美地点②におけるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)中の試料1について、フィッショントラック法年代測定を実施した。
 ○測定は、試料中のジルコン結晶を対象としたED1法により実施した。

フィッショントラック法年代測定結果

試料名	粒子数	$ ho_{s}(N_{s})$ (×10 ⁶ /cm ²)	$ ho_{i}(N_{i})$ (×10 ⁶ /cm ²)	P (X ²) (%)	$ ho_{d} (N_{d}) \ (imes 10^{5}/cm^{2})$	r	U (ppm)	age±1σ (Ma)
老古美② 試料1	75	0.0274 (77)	2.9971 (8410)	61.1	1.1437 (6043)	0.1	332	0.19±0.02

- ρ_s(N_s):自発トラック密度(数)
- $\rho_i(N_i)$:誘発トラック密度(数)
- P(X²):カイ二乗確率
- $\rho_d(N_d):線量測定用標準ガラスの誘発トラック密度(数)$
- r
 :自発トラック密度と誘発トラック密度の相関係数

 U
 :ウラン濃度



λ_d :²³⁸Uの全壊変定数=1.480×10⁻¹⁰
 ζ :較正定数,本試験の場合=377.9±5.1
 g :ジオメトリーファクター,研磨面(本試料)の場合=0.5
 ζ_{std dev}:較正定数の誤差,本試験の場合=5.1



(ゼロトラック粒子を35粒子含む)

1.2【敷地近傍(1)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

③-1 層厚(給源からの距離と層厚の関係)(1/3)

一部修正(R5/1/20審查会合)

〇ニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)について,給源からの距離と層	ニセコ火山	噴出物 (火砕流堆積物) の約	給源からの距離 と	と層厚
厚の関係を確認するため, 当該堆積物が認められる老古美周辺の 調査地点及び岩内台地における調査地点 (次頁左図参照)の層厚 を整理した。	地点名	給源 (シャクナゲ岳と仮定) からの距離 (km)	層厚 (m)	調
○整理に当たり, ニセコ火山噴出物 (火砕流堆積物) の給源を定める 必要があるが、 給源と推定される3火山 (白樺山, シャクナゲ兵及び	老古美地点② (露頭)	約8.0km	>3m	P12
チセヌプリ)はいずれも近接していることを踏まえ, 給源は, 3火山の 中央に位置するシャクナゲ兵と仮定した。	Loc.1 (露頭)	約8.5km	>8m	
〇なお、R3.10.14審査会合以降に実施した網羅的な文献調査にお いてはニャコ・雷雷火山群を給源とする火砕流堆積物の層厚を明	Loc.2 (露頭)	約8.1km	>5m	
記した調査結果等は確認されていない。	Loc.3 (露頭)	約8.6km	> 1 Em [*]	
	Loc.4 (露頭)	約8.6km	×15m*	
○給源 (シャクナゲ岳と仮定) からの距離とニセコ火山噴出物 (火砕	Loc.5 (露頭)	約8.4km	>7m	
流堆積物)の層厚の関係については、テーダ数が少なく、評価が難 しいものの、当該堆積物が確認される調査地点のうち、シャクナゲ	H29岩内-1 (ボーリング)	約10.1km	>6.9m	P12
岳から最も違いH29右内-5地点における暦厚は約20cmであり、この地点は、石田ほか(1991)に示された火砕流堆積物の分布範囲	H29岩内-5 (ボーリング)	約10.6km	0.2m	P11
の末端付近に位置する。 〇また, H29岩内-5地点よりも北側で実施した地質調査(H29岩内-	H29岩内-6 (ボーリング)	約10.0km	>6.2m	P13
2, H29右内-3, H29右内-4及ひ梨野舞納地点)の結果, ニセコ 火山噴出物 (火砕流堆積物) は確認されない。	H29岩内-2 (ボーリング)	約10.9km	確認されない	P14
	H29岩内-3 (ボーリング)	約12.2km	確認されない	P14
			1	1

地点名	給源 (シャクナゲ岳と仮定) からの距離 (km)	層厚 (m)	調査結果 揭載頁
老古美地点② (露頭)	約8.0km	>3m	P128~P129
Loc.1 (露頭)	約8.5km	(m >8m	
Loc.2 (露頭)	約8.1km	>5m	P131
Loc.3 (露頭)	約8.6km	\ 1 E m *	P132
Loc.4 (露頭)	約8.6km	∕ 15 Ⅲ [∞]	P133
Loc.5 (露頭)	約8.4km	>7m	P134
H29岩内-1 (ボーリング)	約10.1km	>6.9m	P120~P121
H29岩内-5 (ボーリング)	約10.6km	0.2m	P114~P119
H29岩内-6 (ボーリング)	約10.0km	>6.2m	P136~P139
H29岩内-2 (ボーリング)	約10.9km	確認されない	P140~P143
H29岩内-3 (ボーリング)	約12.2km	確認されない	P144~P145
H29岩内-4 (ボーリング)	約11.7km	確認されない	P146~P147
梨野舞納地点 (露頭及びボーリング)	約12.2km	確認されない	P148~P155

※Loc.3及びLoc.4は同一露頭であり, 露頭下部をLoc.3, 露頭上部をLoc.4としていることから, それぞれで認めら れるニセコ火山噴出物 (火砕流堆積物)の層厚 (Loc.3:>7m, Loc.4:>8m) を合わせて示している。

1.2 【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

③-1 層厚(給源からの距離と層厚の関係)(2/3) 再掲(R5/1/20審査会合)



1.2【敷地近傍(I)】老古美周辺において確認されるニセコ火山噴出物(火砕流堆積物)

③-1 層厚(給源からの距離と層厚の関係)(3/3)

一部修正(R5/1/20審査会合)



洞爺火砕流堆積物の洞爺カルデラからの距離と層厚(当社地表地質踏査結果に基づき作成)