



cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)

〔本編資料2.1.2章に関する補足説明〕

- 敷地内で確認されたcf-1~3断層の複数箇所において実施した針貫入試験の データを示し、細粒で固結度が高いcf断層系の特徴を説明する。
- 一面せん断試験の試験方法を説明する。



第862回審査会合 資料1−2 P.2-60 再掲



<u>cf断層系の針貫入試験結果</u>



各断層の針貫入勾配の平均値

	cf−1断層	cf−2断層	cf−3断層
測点数	6	3	8
周辺岩盤	3.9N/mm	7.8N/mm	6.7N/mm
断層	12.1N/mm	14.6N/mm	12.5N/mm





シームS-11層準(FT5-3)^{*1}が 第四系基底面, 掘削面等に 現れる位置

シームS-10が第四系基底面, 掘削面等に現れる位置

- 注1) 断層の分布はT.P.-14mにおける位置。 注2) 本図のシームS-11層準(FT5-3*1)の位置は、 平成30年5月末時点の掘削面の地質データに基づいて示した。
- *1:シームS-11を挟在する細粒凝灰岩の鍵層名。



・掘削底盤・法面、トレンチ及びボーリングコアで認められた cf-1~3断層について針貫入試験を実施した。
・各断層での針貫入勾配は周辺岩盤よりも高く、類似の傾向 を示す。

200m





<u>cf断層系の針貫入試験結果</u>



岩種 tb:凝灰角礫岩, ltf:淡灰色火山礫凝灰岩, blv:安山岩溶岩(角礫状)

cf断層系と周辺岩盤の針貫入勾配を比較すると、断層の方が周辺岩盤よりも全般的に高い値を示す。

第862回審査会合 資料1-2 P.2-62 再掲



<u>cf-1断層の針貫入試験結果</u>



cf-1断層と周辺岩盤の針貫入勾配を比較すると、断層の方が周辺岩盤よりも全般的に高い値を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(5/24)

第862回審査会合 資料1-2 P.2-63 再掲



<u>cf-2断層の針貫入試験結果</u>





(度数)²⁵ 20 ■周辺岩盤:平均10.58 15 層:平均13.70 ■断 10 5 0 20 25 30 35 0 5 10 15 40 45 50 55 60 (N/mm) ⑨ cf-2断層 lltf, cf-201孔

岩種 lltf:淡灰色火山礫凝灰岩

cf-2断層と周辺岩盤の針貫入勾配を比較すると、断層の方が周辺岩盤よりも全般的に高い値を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(6/24)

第862回審査会合 資料1-2 P.2-64 再掲



<u>cf-3断層の針貫入試験結果</u>



cf-3断層と周辺岩盤の針貫入勾配を比較すると、断層の方が周辺岩盤よりも全般的に高い値を示す。

2-64

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(7/24)





<u>①cf-1断層 C/B北側法面 -1.13m 針貫入試験結果</u>





cf-1断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(凝灰角礫岩)よりも高い 針貫入勾配を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(8/24)

第862回審査会合 資料1−2 P.2-66 再掲



②cf-1断層 C/B底盤 3.60m 針貫入試験結果



cf-1断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(淡灰色火山礫凝灰岩) よりも高い針貫入勾配を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(9/24)

第862回審査会合 資料1-2 P.2-67 再掲



③cf-1断層 Rw/B底盤-4.30m 針貫入試験結果



cf-1断層は明瞭な断層面は認められず, 易国間層の周辺岩盤(凝灰角礫岩)よりも 高い針貫入勾配を示す。









<u>⑤cf-1断層 取水路A法面②測線 針貫入試験結果</u>



cf-1断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(凝灰角礫岩)よりも高い 針貫入勾配を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(12/24)

第862回審査会合 資料1−2 P.2-70 再掲



<u>⑥cf-1断層 cf-101孔 針貫入試験結果</u>



2-70



第862回審査会合 資料1−2 P.2-71 再掲



⑦cf-2断層 取水路B法面①測線 針貫入試験結果



cf-2断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(淡灰色火山礫凝灰岩) よりも高い針貫入勾配を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(14/24)

第862回審査会合 資料1−2 P.2-72 再掲



<u>⑧cf-2断層 取水路B法面②測線 針貫入試験結果</u>



cf-2断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(淡灰色火山礫凝灰岩) よりも高い針貫入勾配を示す。







<u> ⑨cf-2断層 cf-201孔 針貫入試験結果</u>







26.50m

cf-2断層は明瞭な断層面は認められず,易 国間層の周辺岩盤(淡灰色火山礫凝灰岩) よりも高い針貫入勾配を示す。

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(16/24)





<u>⑪cf-3断層 Tf-4トレンチ底盤 針貫入試験結果</u>



2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(17/24)





①cf-3断層 CB-6孔 針貫入試験結果









12cf-3断層 CB-11孔 針貫入試験結果









<u> ③cf-3断層 CB-12孔 針貫入試験結果</u>



2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(20/24)





<u>①4cf-3断層 SB-008孔 針貫入試験結果</u>

易国間層

安山岩溶岩(角礫状)



cf-3断層

易国間層

安山岩溶岩(角礫状)

2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(21/24)





<u>(15cf-3断層 SB-025孔 針貫入試験結果</u>



2.7 cf断層系の詳細性状の類似性(固結度)(22/24)





<u>16cf-3断層 SB-032孔 針貫入試験結果</u>











<u>①cf-3断層 cf-301孔 針貫入試験結果</u>

48.60m









一面せん断試験方法



ー面せん断試験概念図

(地盤工学会基準「JGS 2541-2008 岩盤不連続面の一面せん断試験方法」に準拠)



せん断箱へのコアセット状況



一面せん断試験状況

試験条件

供試体寸法	Ф 92 × h92mm
含水条件	自然含水状態
垂直応力	0.3, 0.6, 0.9, 1.5MPa
せん断載荷方法	変位制御
スペーシング	5mm
最大せん断変位	10mm
測定項目	垂直荷重, 垂直変位, せん断荷重, せん断変位

- ボーリングコア試料を用いて一面せん断試験を実施した。
- 鉛直方向に掘削されたボーリングコア試料で、断層の傾斜が約80°の高角度であるため、原則として、せん断方向は断層の傾斜方向に ほぼ一致する鉛直方向(コア軸方向)で実施した。





2-83

cf断層系と他の断層との固結度の比較

〔本編資料2.1.2章に関する補足説明〕

- cf断層系以外の断層についても、針貫入試験のデータを示し、cf断層系との比較を行う。
- cf断層系は他の断層と異なり細粒で固結度が高いことを説明する。



補足調査坑坑壁,掘削面底盤及びボーリングコアで認められたsF断層系及びdF断層系について図中の①~⑬で 針貫入試験を実施し, cf断層系との比較を行った。

2-84

第862回審査会合





<u>sF断層系の針貫入試験結果</u>



・sF断層系の針貫入勾配を断層と周辺岩盤について比較すると、断層の方が周辺岩盤と同程度か低い傾向にある。 ・以上のことから、断層の針貫入勾配が高いcf断層系(P.2-60~P.2-64参照)とは性状が異なる。

> 注) sF-1断層は、大畑層中では明瞭な断層面が認められず細粒固結部(周辺岩盤より固結度が高い:第615回審査 会合資料2-2, P.3-7~P.3-9参照)として分布するが、本針貫入試験結果には細粒固結部は含まれない。





<u>dF断層系の針貫入試験結果</u>



dF断層系の針貫入勾配については、断層の方が周辺岩盤よりも低く、各断層共に類似の性状を示す。

2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(5/20)

第862回審査会合 資料1-2 P.2-87 再掲

POWER

<u>sF-1断層及びsF-2断層系の針貫入試験結果</u>



注) sF-1 断層は、大畑層中では明瞭な断層面が認められず細粒固結部(周辺岩盤より固結度が高い:第615回審査 会合資料2-2, P.3-7~P.3-9参照)として分布するが、本針貫入試験結果には細粒固結部は含まれない。

2-87



<u>dF断層系の針貫入試験結果</u>



2-88





①sF-1断層 IT-60孔 針貫入試験結果



2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(8/20)





②sF-1断層 IT-62孔 針貫入試験結果



2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(9/20)





2-91

③sF-1断層 IT-65孔 針貫入試験結果



80.00m



sF-1断層は断層面が明瞭であり、粘土質な 断層内物質が認められる。周辺岩盤(火山 円礫岩及び酸性凝灰岩)よりも低い針貫入 勾配を示す。





④sF-1断層 IT-50孔 針貫入試験結果



2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(11/20)





<u>⑤sF-1断層 IT-63-4孔 針貫入試験結果</u>



14.00m



14.50m

sF-1断層は断層面が明瞭であり,粘土質な 断層内物質が認められる。周辺岩盤(凝灰 角礫岩及び淡灰色火山礫凝灰岩)よりも低 い針貫入勾配を示す。


2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(13/20)

第862回審査会合 資料1−2 P.2-95 再掲



⑦sF-2-2断層 IT-26孔 針貫入試験結果

易国間層

安山岩溶岩(角礫状)



sF-2-2断層は断層面が明瞭であり, 弱変質した細粒凝灰岩を伴う。周辺岩 盤(安山岩溶岩(角礫状)及び安山岩 溶岩(塊状))と同等の針貫入勾配を 示す。

易国間層

安山岩溶岩(塊状)

sF-2-2断層



2-96

第862回審査会合





⑨df-2断層 P-1孔 針貫入試験結果







2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(17/20)







2.8 cf断層系と他の断層との固結度の比較(19/20)





<u>①sF-1断層 掘削面底盤B 針貫入試験結果</u>





sF-1断層は断層面が明瞭であり、粘土質な断層内物質が認められる。周辺岩盤(淡灰色火山礫凝灰岩)よりも低い針貫入勾配を示す。 (本試料の値はP.2-85, 2-87のヒストグラムに含まれていない)





<u>まとめ</u>

- cf断層系は,明瞭な断層面が認められず周辺岩盤より固結度が高い(P.2-27~ P.2-36及びP.2-60~P.2-64参照)。
- sF断層系は、断層面が明瞭であり、主に粘土質な断層内物質を伴うことが多く、 周辺岩盤より固結度が低い。
- dF断層系は、断層面が明瞭であり、細片状の破砕物質や一部粘土質物質から 成る断層内物質を伴うことが多く、周辺岩盤より固結度が低いか同等である。



cf断層系は,明瞭な断層面が認められず周辺岩盤より固結度が高いことから, sF断層系及びdF断層系とは異なる性状を示す。





cf断層系の形成メカニズム

〔本編資料2.1.2章に関する補足説明〕

• 文献に示された断層とcf断層系の性状の類似性から, cf断層系の形成メカニズムについて説明する。



文献に示された断層とcf断層系の性状の類似性から, cf断層系の形成メカニズムについて検討する。



2.9 cf断層系の形成メカニズム(4/7)



2 - 106

<u> 文献の断層とcf断層系の性状の類似性(1/2)</u>



FIG. 2. Photographs of fault zones within the New Red Sandstone of Arran. (A) Well defined zone highlighting anastomosing strands, Cock of Arran (NR956522). Scale bar (10 cm).

スコットランド西部 石炭紀~二畳紀の New Red 砂岩の断層露頭

- ・文献(Underhill and Woodcock (1987)⁵⁾)の断層は、周辺岩盤が石炭紀~二 畳紀の砂岩でcf断層系とは年代や岩種は異なるが、多孔質な周辺岩盤よ りも細粒で固結度が高く明瞭な断層面がなく(①~④参照)、cf断層系に類 似した性状を示す。
- •この断層部には鉄酸化物のコーティングが生じているとされているが、ひず み硬化により、せん断強度が高くなっているとされている(⑤参照)。
- •この断層の形成メカニズムは、年代や地域にはほとんど無関係で、変形時の周辺岩盤の物理状態のみに依存するとされている(⑥参照)。

Field description

Example 2 Faults or zones of faults occur as conspicuous upstanding ribs in multiple sets (Fig. 2A-G). A common dip and strike is shared by members of each set, and they are separated by undeformed cross-bedded sandstone (Fig. 2G). Faults, or zones of faults, are not deflected by anisotropy formed by bedding, cross-bed sets, or reactivation surfaces.

The fault zones serve to compartmentalize areas of undeformed sandstone which show varying degrees of cementation. This suggests that the zones act as barriers to the migration of fluids and in effect segment what is otherwise a superb reservoir rock.

3 <u>Slip surfaces are rare, but occur along the</u> margins of some thick (greater than 0.5 m) zones of faults (Fig. 2D). Slickenside lineations on these surfaces indicate oblique-slip movement. The amount of displacement on these surfaces was in all cases greater than 2 m. Displacements on the zones of faults range up to 1 m or more.

Fault patterns and bulk strain(抜粋) Our

6 conclusions on faulting mechanisms in this paper are largely independent of the age or regional origin of the faults and are dependent only on a correct interpretation of the physical state of the host sandstones during deformation.

Conclusions

The main conclusions to be drawn from this study are:

- 1 Faults in the New Red Sandstone of Arran match examples elsewhere in high-porosity
- (1) <u>sandstones</u> in occurring as discrete strands of granulated rock each with small slip.
- 2 A textural change from unfaulted rock into the
- (a) centre of each fault involves progressive rupture of grain contact cements, tightening of packing and reduction of grain size by fracture. This spatial change corresponds to a temporal change during fault propagation.
- 3 Each fault effectively strain-hardens because
- 5 although cohesion is destroyed, the denser packing, decrease in sorting and more angular fragments increase the friction angle.
- 4 A transient pore pressure increase along the fault is probably important during propagation, but dissipates immediately after slip.
- 5 The geometry of the fault system is controlled by regional boundary conditions. Bimodal patterns reflect plane strain, but multimodal patterns are more common and indicate a general triaxial strain.

※ 岩石の三軸圧縮試験に おけるひずみ硬化の説明 (狩野・村田(1998)⁶⁾)。 永久歪を生じた岩石に再び差応力を加えていく と、前回の降伏点よりも高い差応力をかけてやらな いと、降伏点に達しないことが多い.これは岩石内 の粒子が変形によって再配列することによって引き 起こされる現象で、**歪硬化** (strain hardening)と呼 ばれている.

	文献に記載された断層の性状	cf断層系の性状
周辺岩盤	①石炭紀~二畳紀の多孔質な砂岩	中新世の多孔質な火山砕屑岩 ^(本編資料P.2-21参照)
断層の固結度	②断層は岩盤から突き出た形状を成す(硬質で侵食されにくい)	周辺岩盤より硬い (本編資料P.2-23, 2-24参照)
断層面	③幅を持ったせん断帯を形成しすべり面はほとんど認められない	明瞭な断層面は認められない (本編資料P.2-9, 2-11参照)
断層の粒度・ 密度	④断層では粒子の結合が破壊され、粒子の充填密度の増加と細粒化が生じている	周辺岩盤より細粒で密度が高い (本編資料P.2-21, 2-22参照)
断層のせん断 強度	⑤粘着力は減るものの高密度に締まり、分級の悪い 角張った粒子が噛み合い摩擦角を増大させるため、 ひずみ硬化※により断層のせん断強度は高くなる	周辺岩盤よりせん断強度が高い (本編資料P.2-24参照)

2.9 cf断層系の形成メカニズム(5/7)

第862回審査会合 資料1-2 P.2-107 再掲

POWER

<u>文献の断層とcf断層系の性状の類似性(2/2)</u>





2-107

文献に基づいて推定されるcf断層系の形成メカニズム 【文献※に示された断層の形成メカニズム(P.2-106参照)】 *: Underhill and Woodcock (1987)⁵⁾ 多孔質の砂岩がひずみ硬化を生じるような環境でせん断変形を受け、粘着力は減るものの 高密度に締まり、粒子が噛み合い摩擦角を増大させ、せん断強度の高い断層が形成された。 【文献※に基づいて推定されるcf断層系の形成メカニズム】 【鉱物組成·化学組成】 断層は周辺岩盤とほぼ同じ鉱物組成から成り、スメクタイト 1) 空隙が多い火山砕屑岩が、ひずみ硬化を生じるような比較的高い拘束圧で が同程度かやや多い(本編資料P.2-19参照)。 せん断変形を受け、構成粒子の細粒化・再配列による空隙の減少、密度の ・断層は周辺岩盤とほぼ同じ化学組成から成る(本編資料) 増加及び粒子の噛み合わせにより、断層の内部摩擦角(φ)が増加した。 P.2-20参照)。 2)その後の続成作用でスメクタイト生成により粒子間の空隙が充填され、断層 断層の変質鉱物はスメクタイト の粘着力(c)が増加した。 cf-1~3断層と周辺岩盤の一面せん断試験 結果で断層のc・
のが周辺岩盤より大きくな

2.9 cf断層系の形成メカニズム(6/7)

1)及び2)により断層のせん断強度が周辺岩盤より高くなったものと考えられる。

2 - 108

第862回審查会合

資料1-2 P.2-108 再掲

っていることと調和的である(本編資料P.2-

24参照)。

cf断層系は文献[※]の断層と同様に、ひずみ硬化を生じるような比較的高い拘束圧で形成され、 その後の続成作用によって周辺岩盤よりせん断強度が高くなったものと考えられる。

注) MIS5e以降の上載層の厚さ(数十m程度)ではひずみ硬化は発生しないことから, cf断層系の形成はMIS5eより前と推定される。



第862回審杳会合

資料1-2 P.2-109 再掲



- •薄片観察結果(P.2-105参照)から, cf断層系には明瞭な断層面は認められず, 断層部では 主に軽石から成る岩片が周辺岩盤よりも細粒化し, 軽石表面及び細粒な基質を充填してスメ クタイトが生成している。
- •文献(P.2-106,2-107参照)には、周辺岩盤より硬い断層の事例の報告が多数あり、cf断層系 と同様な多孔質な火山砕屑岩中に形成された灰白色の断層も報告されている。いずれの文 献でも断層が周辺岩盤より硬い原因は、鉱物脈、酸化物の沈殿等ではなくひずみ硬化によ るものとされている。
- •文献に基づいて推定されるcf断層系の形成メカニズムの検討(P.2-108参照)から, cf断層系 は文献の断層と同様に, ひずみ硬化を生じるような比較的高い拘束圧で形成され, その後の 続成作用によって周辺岩盤よりせん断強度が高くなったものと考えられる。



(余白)





dF断層系の断層性状一覧表

〔本編資料2.2.1章に関する基礎データ〕

 ボーリング等における断層性状一覧表(dF-a~c断層, df-1~5断層及び 海域のdF断層系)

3.1 dF断層系の断層性状一覧表(2/5)

第862回審査会合 資料1-2 P.3-2 一部修正



ボーリング等におけるdF断層系の確認位置及び標高



3.1 dF断層系の断層性状一覧表(3/5)





<u>dF断層系の断層性状一覧表(1/3)</u>

分布域	断層名	孔名	深 度 (m)	標高 (m)	最大破砕幅 (cm)	見掛けの 鉛直変位量 (m)	走向・傾斜 (°)
陸域	dF−a	VI- ii	80.46	-77.16	0	51	_
		P-1	119.44	-115.75	15	110	_
		P-2	79.89	-76.53	0	65	_
		P-3	61.05	-57.91	0	50	-
		R-110	76.53	-70.66	0	86	-
		R-304	90.77	-87.13	0	59	-
		RR-107	77.85	-73.83	0	35	_
		RR-218	96.25	-93.29	2	95	_
		RR-221	86.73	-67.44	0	74	_
		RR-306	57.18	-53.20	12	35	EW, 41S (ボアホールテレビューア)
		RR-307	46.09	-42.13	0.2	35	_
	dF−b	R-110	69.94	-64.07	4	-	_
		R-304	82.79	-79.15	0	10	_
		RR-107	71.95	-67.93	6	15	ほぼEW,80S (コアの断層面の傾斜角から推定)
		RR-221	80.56	-61.27	0	8	_
		VI–iii	73.79	-50.51	9	41	_
	dF-c	BF-2	41.77	-32.29	8	15	_
		IT-16	50.34	-51.71	15	14	N2E, 71E (BHTV)
		P-2	77.50	-74.14	5	45	_
		RR-304	15.36	-10.96	19	20	N88E, 36S (ボアホールテレビューア)
		RR-305	116.15	-112.70	0	20	N78E, 79S (ボアホールテレビューア)

3.1 dF断層系の断層性状一覧表(4/5)





<u>dF断層系の断層性状一覧表(2/3)</u>

分布域	断層名	孔名	深度 (m)	標高 (m)	最大破砕幅 (cm)	見掛けの 鉛直変位量 (m)	走向・傾斜 (°)
陸域	df-1	BF-2	37.00	-28.16	不明(コア岩片化)	3.5	-
		RR-304	30.85	-26.45	0	3.6	N60~70E, 45S (ボアホールテレビューア)
	df-2	BF-2	58.28	-46.59	12	5.1	_
		BF-3	48.58	-36.69	10	-	_
		BF-6	58.10	-7.17	0.8	-	_
		IT-64	52.25	-29.09	8	-	N59E, 64N (BHTV)
		P-1	67.65	-63.96	1.0	3	_
		TB-16坑	T.D.7(切羽)	1	8	-	N80E, 65N
		TM−5坑	T.D.20(東壁)	2	25	2.0	N82~85E, 80~83N
		補足調査坑	T.D.12(東壁)	1	1.0	-	N83E~87W, 75~82N
	df-3	BF-6	67.14	-11.69	11	-	N73~81E, 80~83N (ボアホールテレビューア)
		IT-64	71.38	-38.22	3	-	N58E, 80N (BHTV)
		RR-305	31.63	-28.18	0	2.4	N60~70E, 75N (ボアホールテレビューア)
		Tf-1トレンチ	-	11	6	-	N78~90W, 68~81N
		TM−5坑	T.D.32.5(東西両壁)	-1	4	0.9	N72~84E, 58~60N
		TM-9坑	T.D.46(東西両壁)	-11	20	-	N60~70E, 64~70N
		TB-37坑	T.D.4(切羽)	-11	24	2.3	N79E, 67N
	df−4	TM-5坑	 T.D.59.5(東西両壁)	-7	4	0.22~0.24	N75~86E, 78~81N
		 TM−9坑	T.D.14.5(東西両壁)	-11	3	0.7~1.1	N78~79E, 90
	df−5	RR-218	61.64	-58.68	0	6	ほぼEW, 80~85S (コアの断層面の傾斜角から推定)

3.1 dF断層系の断層性状一覧表(5/5)





<u>dF断層系の断層性状一覧表(3/3)</u>

分布域	断層名	孔名	深度 (m)	標高 (m)	最大破砕幅 (cm)	見掛けの 鉛直変位量 (m)	走向 · 傾斜 (°)	備考
海域	海域の dF断層系	S-501	228.48	-230.40	70	23		
		S-601	207.68	-210.19	4	11	N28E, 74E(3孔からの算出値)	
		S-602	161.91	-163.71	2	13		
		S-617	37.10	-39.81	0	9	_	dF-m1 *
		S-624	89.78	-95.77	0	10	-	
		S-702	63.88	-65.90	0	10	-	
		IT-66-e	315.63	-293.31	66	-	N41E, 58S (ボアホールテレビューア)	
		S-501	160.26	-162.18	0	15		dF−m2 *
		S-601	133.89	-136.40	0	20	N16E, 72E (3孔からの算出値)	
		S-602	105.90	-107.70	12	16		
		S-618	56.86	-59.24	10	25	_	
		S-702	54.34	-56.36	1.0	9	_	
		Ts-4トレンチ	_	-4	0	0.5	N32E, 76S	dF-m3*
		IT-17	44.10	-48.25	34	_	N10E, 72W (BHTV)	dF-m4*
		IT-64	16.00	-11.79	15	_	N4W, 55E (BHTV)	

*: 海域のdF断層系の断層については、個別の断層名を区別せずに扱うが、識別する 必要がある場合に限り、dF-m1~dF-m4断層として記載する。





dF断層系の下方への分布

〔本編資料2.2.1章に関する補足説明〕

• 南北方向X-X'断面での大間層中の鍵層の分布を示し、dF断層系がデイサイトの下位の鍵層に変位を与えていないことから、デイサイトの下方には延びないことを説明する。





3-8







* 軽石凝灰岩中のシルト岩の偽礫









3-10

POWER







第862回審査会合



- 大間層には酸性凝灰岩と軽石凝灰岩等から成る特徴的な鍵層が5層認められ、上位から順に、PT-1、 AT-17, PT-2, PT-3, AT-25が分布する。
- 酸性凝灰岩のAT-25より上位にあるPT-3以浅の鍵層は、dF-a断層及びデイサイト貫入面を境に変位(南 側落下)しているが、AT-25はデイサイトの下方に分布し変位が認められないこと、デイサイトの分布とは 関係なく一定の傾きをもって南側に傾斜していることから、dF断層系はデイサイトの下方には延びないと判 断される。





dF断層系の性状・変位センス

〔本編資料2.2.1章に関する基礎データ〕

• dF断層系の性状と変位センス





- RR-107孔のコアでdF-b断層の性状を観察した。
- 破砕部は礫状で破砕幅は約6cmである。破断面に条線が認められる。



3.3 dF断層系の性状・変位センス(5/13)

第862回審査会合 資料1-2 P.3-19 一部修正



その他の断層(df-1断層)の性状



- RR-304孔のコアでdf-1断層の性状を観察した。
- 断層の上・下位で変形が認められるが、断層面は密着し固結している。



3-19



• 破砕幅は最大約1cmで,破砕部は粘土質物質や砂状粒子の破砕物質から成る。








第862回審査会合 資料1-2 P.3-24 一部修正



金川(2011)4)

<u>主要な断層(dF-a断層)の変位センス</u>





位置図(鉛直断面図)

- P-3孔のコアのCT画像及び地質断面によると、dF-a断層は南側落下(正断層センス)と判定される。
- 断層面は密着し、破砕物質や粘土質物質は認められない。

3.3 dF断層系の性状・変位センス(11/13)

第862回審査会合 資料1-2 P.3-25 一部修正



その他の断層(df-3断層)の変位センス(解釈線有り)



• 補足調査坑のブロック試料の研磨片及び薄片によると、df-3断層の変位センスは南側落下(逆断層センス)と判定される。

• 断層面は密着又はフィルム状の粘土質物質が認められる。



3.3 dF断層系の性状・変位センス(12/13)

第862回審査会合 資料1-2 P.3-26 一部修正 3-26

第862回審査会合 資料1-2 P.3-27 一部修正



dF断層系の傾斜方向と変位センスとの関係





3-28

大間層中の鍵層の認定の考え方

〔本編資料2.2.1章に関する補足説明〕

 西側海域の3孔のボーリング地質断面(本編資料P.2-60参照)に認められる酸性凝 灰岩から成る鍵層のAT-5, 7, 17及び軽石凝灰岩等から成る鍵層のPT-1~3につ いて, その特徴を説明する。 大間層にはボーリング等による地層対比及び地質構造の把握に有用な鍵層が特徴的に分布する。 これらの特徴は以下の通りである。

- 大間層には、酸性凝灰岩と軽石凝灰岩等から成る鍵層が、深度方向に一定の順序及び層間距離で分布し、側方に連続性良く分布する(P.3-30参照)。
- 連続性の良い鍵層は計28層であり、それぞれ上位から順に、酸性凝灰岩から成る鍵層はAT-1
 ~25、軽石凝灰岩等から成る鍵層はPT-1~3である(P.3-31~P.3-33参照)。
- 各鍵層は一定の層厚を有し、コア観察で認識可能な特徴的な岩相(色調、粒径、堆積構造等)を示す(P.3-31~P.3-33参照)。特に酸性凝灰岩から成る鍵層の大半は層厚1m未満で薄いが、AT-8、16、17、22及び25は層厚数m以上と厚いことが特徴である。また、軽石凝灰岩等から成る鍵層のPT-1~3はおおむね層厚5m以上で厚い。

以上により、層序、層厚及び岩相に基づき、各鍵層を相互に識別し、認定することが可能である。



W

第862回審査会合 資料1-1 P.1-29 一部修正



大間層中の鍵層分布(東西方向Y-Y'断面) cf断層系 原子炉建屋設置位置 凡例 Ε T.P. T.P. 第四系 Ot-al N-4 N-2 N-1 段丘堆積物. ローム Qt-te 古砂丘堆積物 Qt-te lu-22tf 淡灰色火山礫凝灰岩 Ju-aft lu-getf Ot-af 上部層 lu-tb lu-tb lu-at 淡灰色火山磯凝灰岩互層 09t1 cf-1 Ju-Retf cf-2 lu-tt 凝 灰 角 Ig-bev 易国間層 12-m2v I@-b@v 粒凝灰岩 If-ctf 粗 易国間層 -50 12-dittf 暗灰色火山磯凝灰岩 If-ctf IR-be 18-bev 10-m2v 12-dêtf It-bev 安山岩溶岩(角礫状) 8-4 520 Ie-detf 部層 I2-att 10-m2v 安山岩溶岩 (塊状) 18-96v -100 12-b2v I&-st シルト岩 IR-st 細粒凝灰岩·粗粒凝灰岩· Il-alt 12-st 12-a2t le-detf lf-aft 暗灰色火山礫凝灰岩互層 IE-bev 粗粒凝灰岩·暗灰色火山碟凝灰岩 シルト岩互層 -150 I&-st On-st Qm-st On-st 大間層 On-otf 灰岩 0m-otf 大間層 On-atf 灰岩 -200 AT-8 Om-otf -Om-pt 灰岩 Ou-atf 0e-ptf 0m-st PT-1 Om-ptf AT-16 -250 Om-atf AT-17 Om-atf PT-2 Om-ptf Om-st De at AT=22 cf-1 -300 204 4 PT-3* Ompti On-atf 試掘坑, 補足調査坑 AT-25 On-st On-st -350 ボーリング (投影) ボーリング Om-atf 凡例 In-ba Π 11 PT-1 軽石凝灰岩の名称 \Box 玄武岩 In-ba AT-17 酸性凝灰岩の名称 注) 断面位置は本編資料P.2-41, 2-61。 100m

大間層のシルト岩中には、酸性凝灰岩と軽石凝灰岩等から成る鍵層が分布する。N-1孔付近では、P.3-31~P.3-33に示すように、それぞれ上位から順に、酸性凝灰岩から成る鍵層のAT-1~25等及び軽石凝灰岩等から成る鍵層のPT-1~3が分布する。

 酸性凝灰岩から成る鍵層は大半が層厚1m未満であるが、AT-8、16、17、22、25は層厚数m以上で厚い。軽石凝灰岩等から成る鍵層のPT-1~3はおおむね層厚5m以 上である。Y-Y'断面に示すように、各鍵層は側方に連続性良く分布する。

• AT-17は, 層厚が約15mで厚く, 特徴的な軽石凝灰岩のPT-1とPT-2(P.3-32参照)との間に分布することから, 層序的にも他の酸性凝灰岩とは明瞭に区別できる。

 ※: PT-3は主に軽石凝 灰岩から成り、数枚の 酸性凝灰岩とシルト 岩を挟在する(P.3-33, 3-34参照)。

3.4 大間層中の鍵層の認定の考え方(4/7)

第316回審査会合 資料3-2 P.23 一部修正



POWER

<u>大間層中の鍵層一覧表(1/3):N-1孔</u>

西側海域の3孔のボーリング地質断面の鍵層



注1) 凡例はP.3-30参照。

注2) 断面図では厚さ1m未満の鍵層は非表示。 大間層の上部には、比較的薄い酸性凝灰岩から成る鍵層のAT-1~15が分布する。 このうち、AT-8は、層厚約4mと厚いが、その他は全て層厚1m未満である。

• AT-5及びAT-7は、岩相の異なる上下位の他の鍵層との組合せとして出現するため区別できる。





注2) 断面図では厚さ1m未満の鍵層は非表示。

3-33

3.4 大間層中の鍵層の認定の考え方(7/7)



3-34

PT-1~3(軽石凝灰岩等)の特徴:特に軽石卓越部の岩相

鍵層名	コア写真	岩相上の特徴
PT-1	N-1孔 コア写真(深度253.5m~253.8m)	PT-1の軽石凝灰岩は基質支持であり, 基質 は暗緑灰色を呈する。軽石礫は, 角のとれた 粒子が粗いものが多く, 石英粒子(φ数mm) を特徴的に含む。
PT-2	N-1孔 ⊐ア写真(深度298.3m~298.6m)	PT-2の軽石凝灰岩は礫支持である。軽石礫 は, 淘汰が悪く, 気泡が比較的少なく均質なも のが多く, 石英粒子は認められない。
PT-3	N-1孔 ⊐ア写真(深度333.2m~333.5m)	PT-3の軽石凝灰岩は全体的に淡緑色を呈し, 平行葉理が発達する部分がある。軽石礫は, 扁平なものが多く, 石英粒子は認められない。

軽石凝灰岩等から成る鍵層のPT-1~3は、色調、粒径、堆積構造等、コア観察で認識可能な特徴的な岩相を示し、明瞭に区別できる鍵層である。



(余白)





3-36

西側海域の3孔(S-501孔, S-601孔, S-602孔)のボーリングの鍵層の性状

〔本編資料2.2.1章に関する補足説明〕

- 3孔のボーリング地質断面で断層の変位センス及び見掛けの鉛直変位量を 示す鍵層の性状をコア写真で説明する(下記参照)。
 - AT-5(酸性凝灰岩)
 - AT-7(酸性凝灰岩)
 - PT-1(軽石凝灰岩)
 - AT-17(酸性凝灰岩)
 - PT-2(軽石凝灰岩)
 - PT-3(軽石凝灰岩等)

3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(2/7)

<u>大間層中の鍵層の対比(1/6):AT-5(酸性凝灰岩)</u>



3-37

POWER

コメントNo.S2-141

注2) 断面位置は本編資料P.2-60参照。

3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(3/7)

コメントNo.S2-141

3-38 **V**power

<u>大間層中の鍵層の対比(2/6):AT-7(酸性凝灰岩)</u>



注2) 断面位置は本編資料P.2-60参照。

3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(4/7)

コメントNo.S2-141

3-39

POWER

<u>大間層中の鍵層の対比(3/6):PT-1(軽石凝灰岩)</u>



3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(5/7)

コメントNo.S2-141



<u> 大間層中の鍵層の対比(4/6):AT-17(酸性凝灰岩)</u>



3-40

3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(6/7)

コメントNo.S2-141





3.5 西側海域の3孔のボーリングの鍵層の性状(7/7)

コメントNo.S2-141

3-42





(余白)



海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ

〔本編資料2.2.1章に関する基礎データ〕

- ボーリングの地質柱状図及びコア写真(7孔)
- 断層の方向性(IT-66-e孔ボアホールテレビューア画像)

3.6 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ(2/9)



<u>S-501孔</u>

孔名: S-501 孔口標高: T.P1.92m								掘肖	刘長:275.00m (10-8)		
標尺	深度	標高	柱状	地 層	地質	岩盤	色	コア採用	最大コー	R Q	記事
(m)	(m)	T.P. (m)	X	名	名	分	調	和X 率 0 ^(%) 10	長 0 ^(cm) 10	D 0 ^(%) 100)
210	919 75	-914.67	** *** ***		释石泰庆岩	ptf	灰白・白/灰	100	68 100	94	210.80m~211.40m:シルト営がブロック状に含まれる。
213					シルト岩	st(11)	厌愚	100	43 100	85	
216	215.95 216.35 216.65	-217.87 -218.27	**		軽石凝火岩	ptf	自/尻	100			
217	220.43	-222.35	****		酸性凝灭岩	atf	灰白	100		43	
221	223.27	-225.19			シルト型	st(H)	灰湖	100	13 26 33	58 93	
224	223.88	-225.80	***		シルト岩/酸性凝灰岩	st(II)/acf	灰墨·灰白	100	L"	100	223.13m~223.17m:開ビ生産がくオカック 作う ら。
226	228.30	-230.22	***************************************	大闻居	酸性凝灰岩	alf	民自	100 100 100 100	17 18 8	88 37 48 0	228.48m/村石-補給魚約82°~約80°、該發解解約200m/2)
230	233.79	-235.71	***		秘石能历资	ptf	灰白/後 南灰	100 100 100 100 100	5 48 50 84 96 40	0 48 61 84 96 68	96(W(dP~u))558-52。
- 234	234.47	-236,39	**		酸性凝灰岩	atf	灰白	100	21	32	
236					\$745岩	st(H)	灰馬	100	19	47	230.58m~230.05m:酸性碱研始が分析する。
238 239 240	237.98 238.25	-239.90	*		極石藻灰岩 シルト岩	ptf st(H)	灰白/鉄青灰 灰黒	100	32	86	

S-501孔 地質柱状図(深度210m~240m)



コメントNo.S2-141

*:酸性凝灰岩と軽石凝灰岩の接する 部分では、破砕部は厚い傾向がある。 注1) 本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は、机上配布資料参照。

注2) 柱状図記事欄の深度228.48mに記載している「断層(dF-a)」については、 本編資料等では海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)に該当する。

3.6 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ(3/9)

コメントNo.S2-141

POWER

<u>S-601孔</u>

	孔名	: S-	-601		孔口標調	淸: T.	P. −2.51	m		掘削長: 251.00m (9-7)		
標尺	深度	標高	柱状	地層	地質	岩盤日	色	コア採取	最大コー	R Q	記事	
(m)	(m)	T.P. (m)	図	名	名	分	調	政 率	了 長 (CDD)a	D		
180			-22-					100	24	37	, 	
181			-33					100	28	38		
182								100	28	75		
183					シルト岩	st	略報庆	100	51	87		
- 184								100	22	75		
185			<u>-</u>					100	44	88		
186	186.65	-189.16						100	39	75		
187	187.35	-189.86	**		酸性凝灰岩	atf	灰白• 灰	100	31	75		
- 188								100	24	38		
189					シルト男	st	暗緯灰	100	10	100		
190								100		96	189.65m~189.70m:酸性凝灰岩が分布する。	
- 191	191.68	-194.09	-332					100		100		
- 192	191.78	-194.29			祖松最死帝	etf	灰	100	10	100		
193					シルト岩	st	昭緑灰	100	30	10	192.77m~197.82m. 献性礙医胃が分布する。	
194	104.61	-107.12						100		75		
195	194.61	-197.12	× ×	大開層	酸性凝灰岩	atf	灰白•灰	100	23	82		
196					シルト岩	st	暗绿灰	100	65	93		
197	196.90	-199.41						100	30	67		
198			***		酸性凝灰岩	atf	液白・液	100	68	91		
199	199.02	-201.53	**					100	19	59		
-							-	100	16	93		
201					570 MB	st	增禄庆	100	29	91		
202	201.60 201.90 202.30	-204.11 -204.41 -204.81	~~		酸性稀灰岩 シルト岩	atf	反白·灰 暗緑灰	100	39	87		
203		LUNUI	***		酸性凝灰岩	atf	灰白•灰	100	13	13		
204	203.55	-206.06	<u>* *</u>					100	82	94		
205								100	30	80		
200					シルト告	st	暗緑灰	100	46	96		
								100	81	81		
	207.49 207.77	-210.00	**		輕石凝灰岩	ptf	灰白·白/灰	100	74	87	207.68m: 観斜角約65′~約75′,破砕編約4cmの断層(JF-a)が分布	
208					シルト岩	st	暗練灰	100	50	74	7.95	
209	209.62 209.85	-212.13			シルト岩/酸性稀灰岩 酸性凝灰時	st/atf atf	灰白·暗緑灰 灰白·灰	100	42	100		

S-601孔 地質柱状図(深度180m~210m)



ある。

注2) 柱状図記事欄の深度207.68mに記載している「断層(dF-a)」については、 本編資料等では海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)に該当する。

3-46



S-602孔 地質柱状図(深度150m~180m)



3.6 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ(6/9)

3-49 **V**POWER

<u>S-624孔</u>

孔名: S-624					孔口標高: T.P. −5.99m						刘長: 170.00m (6−3)
標	深	標	柱	地	地	出口	色	コア	最大	R	
尺	度	高	状	層	質	盛反		採取	7	Q	記事
(m)	(m)	T.P. (m)	図	名	名	分	詞	243 (96)	長	D (%)	
60					安山岩溶岩	bfv	黑/暗黄灰	100	97	97	
61	61.33	-67.32			(角限状)			100	22	87	
- 62								100			
63								100	30	81	
64			^^					100	53	100	
			~~~					100	31	94	
								100	35	100	
66			^^^					100	49	92	
67			$\wedge \wedge \wedge$					100	63	91	
68			~~~					100		100	
69					安山岩部岩(魏状)	mftv(l)	黒灰・黄灰	: 100		100	
70			^^					100	35	75	
71			~~					100	38	97	
								100	40	100	
72			^ ^ ^					100	20	72	
73			~ ^ ^					100	25	100	
74			$\wedge \wedge \wedge$					100	82	82	
76			~~~	易国間紛 下部層				100	32	91	
76	76.04 76.45	-82.03 -82.44	1777		和拉勒天司/和拉勒天司	ftf/ctf	黄灰・灰	100	-	70	76.00m~76.04m:黒色の急冷周縁相が認められる。
- 77	77.64	-43.75	XXX		<b>昭庆</b> 色大山 <b>徽</b> 凝庆岩	dkif	鼎/黄庆	100	H		10.02m~10.50m:保払規模なおが分布する。 76.29m:厚支約1.3cmのシームがある。 76.42m:26.45m:端約減に用がなかすた。
78	11.00	-63.35	A A A		安山岩漆岩	hêv	県/黄沢	100	49	93	10.12m - 10.5cmのシームがある。 76.43m:厚を約0.5cmのシームがある。
79	78,51	-81.30	XX		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	ditt	黑/黄灰•暗灰	100	81	100	
	79.43	-85.42	<u>~~</u>		和粒凝灰岩	_fff		100	34	87	79.37m:戸さ新11.5cmのシンーム(S-6)がある。
1			xîxîx					100	ōō	89	
81			XXX					100	67	93	81.29m~81.36m:裸拉凝灰岩が分布する。
- 82			×× ×××					100	34	94	
- 83			×××					100	27	81	82.89m付近, 82.95m付近:厚さ約3cmの線粒凝灰岩が分布する。
84			XX		嗜灰色大山羅凝灰岩	વેશ્વ	腸/灰	100	36	74	as an anti-the first and a second second second second
- 85			XX								84.53m5単さ約1cmの項形態次電か分布する。
- 86			îxxî					100		91	85.54m:厚さ約3cmの複粒凝灰岩が分布する。
87			XXX					100	86	96	
- 88	88.25	-04.99	XXX					100	71	100	88.18m~88.21m:細粒縦尺岩が分布する。 90.10~10×10×10~~0~~4×55
	00,30	-94.29	1		安山岩榕岩(角磯沢)	bêv	川/黄灰·暗灰	100	36	100	no.1ml.中やキル.30m22~430年の5. 89.43m~89.47m~細胞凝決分が分布する。 89.45m(対本的 2mm25~45~5~3がある。
39	89.37	-95.36	$\Delta \land \Delta$ /		■ 植転磁反射 /細胞凝反射 /細胞凝反射	ctf/ftf	灰・黄灰	100	35	100	89.78m:傾利角約60°の)新層(dF-a)がある。破砕部は認められない。
				S-	-62471.	地質	村状図	(深)	<b></b>	n~	90m)



コメントNo.S2-141

ある。

注2) 柱状図記事欄の深度89.78mに記載している「断層(dF-a)」については、 本編資料等では海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)に該当する。



## 3.6 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ(8/9)



#### IT-66-e孔

>	深 度 (m)	標 高 T.P. (m)	柱状図	地 層 名	地 質 名	岩盤区分	色調	コア 採取率 ^(%) 00	最大コア長 (cm) 0	R Q D	記事	
300 301 302 303 304	305.18	-283.50			シルト岩	st(H)	灰墨	100 100 100 100 100	51 55 81 33 61	100 100 100 98 100	303.27m~303.31m:酸性凝死皆をプロック状に含む。 503.49m~303.51m:酸性凝死皆をプロック状に含む。 303.50m:遅年致む6.mのシーム(5-0m)がある。 304.45m-304.75m:酸性な吸容がら合する。 304.75m-304.75m:酸性な吸容が分合する。	
308 307 308	308.63	-286.74	** *** *** *** *** *** ***		酸性凝灰者	atf	Æ	100 100 100	67 41 47 36	100 100 97 71		
309 310	308.92	-287.01	** *** *** ***		酸性凝灰岩	atf	灰白 暗灰/狭青灰	100	44	89 60		
,12	311.92	-289.82	- <u></u> % % %		シルト岩	st(11)	 	100	16	26	311.19m:見掛けの傾斜角約30°~約45°の変位を伴う不連続面が ある。破砕幅約47cmで,310.95m~311.01m間では幅約4.0cm~ 約9.0cmの粘土質物質を挟在する。	
913 914	312.87 313.16 313.38 314.71	-290.72 -290.99 -291.19 -292.44	<u>**</u>	大開層	載性軸状若 ジルト岩 酸性凝灰岩 シルト岩	stf st(H) atf st(H)	灰帛	100	14 43 49	37 75 69	312.87m~312.98m: 微性描述音をプロック状に含む。 313.29m~313.33m:シルト著でプロック状に含む。 315.58m~313.33m(シルト著でプロック状に含む。 315.58m: 見思行の読者合称の、したたた日にあたら、読む情報:	
115	315.63	-293.31	※ ※ ※ ※ ※		酸性凝灰岩	atf	漆青灰	100	13	13	315.63m~315.76m:シルト岩をプロック状に含む。	
316 317 319 319					シルト岩	st(H)	灰墨	100	51 22 43 27	93 96 85 98	315.98m:厚善約1.3cmのシームがある。 316.45m~316.47m:酸性酸灰智が分布する。 316.47m:認知的1.0cmのシームがある。 317.20m~317.05m:酸性酸硬化から有する。 317.69m~317.75m:酸性酸硬化分分有する。	
20	319.97 320.19	-297.38	**		酸性凝灰岩	atf	青灰	100	46	81	319.82m~319.87m:酸性凝灰岩をプロック状に含む。 320.19m:見掛けの傾斜角約50°の変位を伴う不達統面がある。 見掛けの感情変化量が10010~m以上、影影している。	
121					シルト署	st(H)	灰墨	100	30	73	300.30m~320.32m.微忙葉沢谷が今春する。 321.23m~321.35m.微忙葉沢谷が今春する。 322.11m~322.17m.微忙葉沢谷が今春する。 322.11m~322.17m.微忙葉沢谷が今春する。	
324			<u> </u>					100	28	89	323.65m~323.70m:酸性遊沢岩をプロック状に含む。	
25	325.25	-302,33						100	55	89	324.32m~324.33m: 融性福庆岩をレンズ状に含む。	'
126 527 528			++ ++ ++ ++ ++ ++ ++	買入岩	ディサル	da	晴灰	100 100 100	23 19 22	83 29 49	325.25mH近:デイサイトの貫入面は見掛けの模具約50°で営業 している。	
125			++++++				灰	100				*



- IT-66-e孔の深度315.63mにおいて、大間層の酸性凝灰岩とシルト岩との境界に海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)を確認した。
- 破砕幅は約66cm*である。
- *:酸性凝灰岩とシルト岩の接する 部分では、破砕部は厚い傾向が ある。
- 注1)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は、机上配布資料参照。
- 注2) 柱状図記事欄の深度315.63mに記載している「dF-a断層」については、 本編資料等では海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)に該当する。

## 3.6 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の確認データ(9/9)

#### <u>IT-66-e孔:海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)の方向性</u> (ボアホールテレビューア画像)



ボアホールテレビューア画像

315.83m 海域のdF断層系の断層(dF-m1断層) 314.71m 町層破砕部 315.86m

- コア観察から314.71m~315.86mの破砕部は一連の断層破砕部であり、近傍のボーリングデータとの検討から海域のdF断層系の断層(dF-m1断層)と判断される。
- 断層の方向性はボアホールテレビューアから破砕部上端のN41°E,58°Sで代表されると判断され、反射法深度断面(解釈図)(本編資料 P.2-62参照)での断層傾斜に調和的である。

コメントNo.S2-141

3-52

POWER