資料1-2

# 志賀原子力発電所2号炉 敷地の地質・地質構造について

## 敷地内断層の活動性評価 (コメント回答)

## 2023年3月3日 北陸電力株式会社



Copyright 2023 Hokuriku Electric Power Co., Inc. All Rights Reserved.



はじめに



## コメント回答の概要

### ○ 今回, 第1049回審査会合(2022年5月20日), 第1073回審査会合(2022年9月16日)及び現地調査(2022年10月13, 14日)における未回答の コメントについて回答するものであり, コメントの一覧と回答概要を下表に示す。

	区公	No								
	ЕЛ	110.	開催回	日付	内容		記載頁			
[6]	鉱物脈法 (K−2)	126	第1049回	2022.5.20	K-2 H-1.1-87孔 範囲B 最新面1と鉱物脈の関係については範囲Aで評価しているが,範 囲Bにおいて,最新面1の延長上の鉱物脈中に色境界があり,鉱 物脈が明確に最新面1を横断しているか分かりづらいため,既存 の薄片の詳細観察あるいは新たに作成した薄片等を用いて,より詳細に説明すること。	<ul> <li>・K-2の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより確実にする目的で、既存の薄片及び新たに作成した薄片の詳細観察を行った。</li> <li>第1073回審査会合で回答済みの内容</li> <li>・K-2 H-1.1-8771、範囲Bにおいて、最新面1付近に分布する黄色、灰色及び白色の干渉色を呈する粘土鉱物の境界は凹凸し漸移的であり、せん断面ではない。</li> <li>・G-1.5-80孔 薄片①、②を新たに追加して観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> <li>今回の回答内容</li> <li>・第1073回審査会合以降、K-2 G-1.5-80孔 薄片③を新たに追加して観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> </ul>	P.35~38			
[1]	鉱物脈	129	第1073回	2022.9.16		<ul> <li>・EPMA分析で確認したAIとFeの含有量の違いの原因を推定する目的で、文献や母岩の化学組成を踏まえて考察を行った。</li> <li>・敷地の粘土鉱物におけるAIとFeの含有量の違いは、これらの粘土鉱物が形成される際に、反応する間隙水や熱水の性質にばらつきがあったことを反映している可能性が考えられる。</li> </ul>	P.7~11			
[2]	鉱物脈	130	第1073回	2022.9.16	FK-1孔のイライト混合率が敷地の粘土鉱物(I/S混合層)に比べて 小さいことについて、福浦断層の粘土鉱物のXRD分析データを追 加し、データに基づく考察を加えること。	・福浦断層のイライト混合率はFK-1孔のXRD分析のみで評価していたが、データの客観性向上を目的に福浦断層南部 (OS-2孔, OS-3'孔)で追加のXRD分析を行い、結晶構造判定を実施した。 ・その結果、福浦断層全体のイライト混合率が敷地よりも小さい傾向は認められず、敷地周辺一帯は同じような温度環境 下で変質を被ったと判断した。	P.12~15			
[3]	上載地層法 (S-4)	131	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	35m盤トレンチの新北面において、ブロックサンプリング等を実施し、 断層が岩盤上面まで達しているか確認し、当該地点で上載地層法 が適用可能か検討すること。	<ul> <li>・当該地点で上載地層法が適用可能か検討するために、ブロックサンプリングを実施し、CT画像観察及び掘り込み後の 壁面の観察を行った。</li> <li>・その結果、S-4は岩盤上面まで連続して認められ、その上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていないことを確認 したことから、当該地点の上載地層法データを、S-4の活動性評価の根拠として用いることとする。</li> </ul>	P.16~25			
[4]	敷地内断層 と活断層と の破砕部性 状の比較	132	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	福浦断層の大坪川ダム右岸北道路法面・南道路底盤において, 敷地内断層と異なる点として,白色脈が断層によって切られている 状況の観察結果を示すこと。	<ul> <li>・敷地内断層と福浦断層の破砕部性状が異なるデータを拡充するために、大坪川ダム右岸北道路法面・南道路底盤において、白色脈と断層との関係についての観察を行った。</li> <li>・敷地内断層では破砕部中に鉱物脈が確認され、鉱物脈に変位・変形は認められないのに対し、震源として考慮する活断層では母岩に認められる鉱物脈は主せん断面や破砕部に切られており、鉱物脈に変位・変形が認められる。</li> <li>・これは、敷地内断層では鉱物脈の生成以前に断層活動があり破砕部が形成したと判断されるのに対し、震源として考慮する活断層では鉱物脈の生成後に断層活動があったことを示す。</li> <li>・以上より、敷地内断層は活断層と異なる破砕部性状を有しており、敷地内断層の最新活動はI/S混合層の生成以前と評価したことと整合する。</li> </ul>	P.26~31			
[5]	鉱物脈	133	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	大坪川ダム付近のボーリングコアで認められる青色の物質(セラド ナイト)のK-Ar年代分析データを資料に添付すること。	<ul> <li>・大坪川ダム付近のF-1'孔で確認された緑灰色の粘土鉱物を特定するために、XRD分析を行った結果、緑灰色の粘土鉱物はセラドナイトであることを確認した。</li> <li>・この変質鉱物の生成年代を確認するために、K-Ar年代分析を行った結果、緑灰色の粘土鉱物のK-Ar年代値は11.8±0.4Maを示す。</li> <li>・上記の調査の結果、セラドナイトとI/S混合層はいずれも50℃以上で生成し、K-Ar年代値もほぼ同じ値を示すことから、敷地近傍のセラドナイトとI/S混合層はほぼ同様な温度環境で生成したと判断した。(セラドナイトのK-Ar年代分析結果に、本考察結果を加えて資料に添付する。)</li> </ul>	P.32~34			
[9]	鉱物脈法	134	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	各評価対象断層の鉱物脈法による活動性評価において、どの薄 片を主たる根拠とするかを明確に示すこと。	<ul> <li>・鉱物脈法による活動性評価に用いた各薄片の判断根拠をより明確に示すために、活動性評価の明確な根拠として用いる薄片(主たる根拠)と、そのうち最新面と鉱物脈との切り合い関係が最も明確であると評価した薄片を一覧表で示した。</li> </ul>	P.48~50			
[7]	鉱物脈法 (K−18)	135	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	H-0.2-75孔 薄片②において、最新面の延長位置に認められる割 れ目をせき止めるように高角度で横断する鉱物脈について、詳細 な観察結果を示すこと。	<ul> <li>・K-18の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより確実にする目的で、H-0.2-75孔、薄片</li> <li>②の範囲Aにおいて、鉱物脈が確実に最新面を横断しているか確認するため、最新面の延長位置に認められる割れ目 や最新面とL/S混合層との関係について詳細に再観察した。</li> <li>・割れ目が途切れて不連続になる箇所には、粘土鉱物(L/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように高角度で分布し、この粘土鉱物(L/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> </ul>	P.39~43			
[8]	鉱物脈法 (K−3)	136	第2回 現地調査	2022.10.13, 14	M-2.2孔において、岩片の縁辺から内部まで認められる脈状の粘 土鉱物が、マトリクスの中まで連続していることについて、詳細な 観察結果を示すこと。	<ul> <li>・K-3の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより確実にする目的で、基質中の変質部が 岩片の内部まで連続する箇所に着目し、詳細に再観察した。</li> <li>・M-2.2孔の最新ゾーンにおいて、微細な脈状の粘土鉱物(I/S混合層)が、岩片付近の基質中の変質部から岩片の内部 まで連続的に分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められない。</li> </ul>	P.44~47			

## コメント回答の概要(位置図)



[1]敷地の粘土鉱物の組成(コメントNo.129)	••••• 7
[2]福浦断層の粘土鉱物(コメントNo.130)	••••• 12
[3]S-4 35m盤トレンチのブロックサンプリング(コメントNo.131)	••••• 16
[4]福浦断層における白色脈の切断状況(コメントNo.132)	••••• 26
[5]セラドナイトのK-Ar年代分析データ(コメントNo.133)	••••• 32
[6]K-2の鉱物脈法による評価(コメントNo.126)	••••• 35
[7]K-18の鉱物脈法による評価(コメントNo.135)	••••• 39
[8]K-3の鉱物脈法による評価(コメントNo.136)	••••• 44
[9]主たる根拠とする鉱物脈データ(コメントNo.134)	••••• 48

参考文献

••••• 51

# [1] 敷地の粘土鉱物の組成

# (コメントNo.129)

No	コメント	回答概要
129	敷地の粘土鉱物のEPMA分析の結果, AlとFeの含有 量の違いが生じた原因の考察について, より具体的に 記載すること。	<ul> <li>・EPMA分析で確認したAIとFeの含有量の違いの原因を推定する目的で、文献や母岩の化学組成を踏まえて考察を行った。</li> <li>・敷地の粘土鉱物におけるAIとFeの含有量の違いは、これらの粘土鉱物が形成される際に、反応する間隙水や熱水の性質にばらつきがあったことを反映している可能性が考えられる。</li> </ul>

[1] 敷地の粘土鉱物の組成 ー概要ー

E下図)。これについて,以下の通り考察した。
よりその化学組成が異なる原因は, 主に 偽温
と考えられることや(次頁), 敷地が少なくとも曹 と考えられる。
既往の分析結果に基づけば大きな組成のばら
ちする溶液(間隙水や熱水)の性質 <sup>※1</sup> にばらつき
オス問院水や熱水の性質※1にげこつきがちっ
>9 の间隙小や熱小の注負 ~ にはらつさかめつ

※1 溶液のpHや鉄イオンの濃度など



敷地における分析結果と文献に基づく粘土鉱物のAl<sub>2</sub>O<sub>3</sub>とFe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>の含有量

敷地周辺で確認される変質鉱物

### 【敷地周辺の変質に関する調査】

〇敷地周辺の赤住,福浦灯台,巌門,生神東部及び福浦断層で認められる粘土鉱物を対象として,粘土鉱物のXRD分析による結晶構造判定を行った結果,これらの敷地周辺で確認される粘土鉱物は,敷地と同程度のイライト混合率をもつI/S混合層であると判定した。
 〇よって,敷地で確認される変質鉱物(I/S混合層)が,敷地内に限って分布するものではなく,敷地周辺の別所岳安山岩類中にも広く分布することから,敷地周辺一帯は同じような環境下で変質を被ったと判断した。

紫字:第1073回審査会合以降に追加・変更した箇所



### 【斜長石の曹長石化検討】

OEPMA分析により,敷地のEL12.66m~EL-945.90mまでの間の斜長石を対象として,曹長石化の検討を行った結果,いずれの斜長石も概ね曹灰長石~亜灰長石 を示し,曹長石化は認められない。

Oよって、敷地は、少なくとも斜長石が曹長石化するような高温の熱水の影響を受けていないと考えられる。



### 【敷地の安山岩に関する調査(化学分析)】

○敷地の安山岩の化学組成を確認するため,大深度ボーリング及び岩盤調査坑から採取した敷地内の安山岩(均質)について,化学分析を 実施した。

〇分析の結果,採取位置による大きな組成のばらつきは認められない。

・分析結果の詳細は**補足資料5.3-1**(3)

<u>[生データ]</u>

対象物	試料No.	採取標高 (m)	(wt.%) SiO <sub>2</sub>	TiO₂	$AI_2O_3$	FeO*	MnO	MgO	CaO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	$P_2O_5$	Total	FeO*/MgO	Na₂O+K₂O
安山岩	GC-1	-18.25	56.77	0.80	16.83	6.79	0.13	3.60	6.99	3.59	1.16	0.16	96.82	1.89	4.75
安山岩	I−9−1 <sup>※</sup>	-27.65	60.15	0.72	16.39	5.49	0.07	1.82	5.93	3.81	1.37	0.16	95.91	3.02	5.18
安山岩	I−9−2 <sup>%</sup>	-156.50	57.61	0.88	15.43	6.59	0.13	3.62	7.15	3.90	1.17	0.17	96.65	1.82	5.07
安山岩	K-13.6-1	-197.88	58.05	0.77	16.86	6.15	0.15	4.12	7.01	3.68	1.13	0.16	98.08	1.49	4.81
安山岩	I-9-3	-199.90	56.61	0.78	16.06	6.73	0.12	4.70	6.60	3.41	0.82	0.16	95.99	1.43	4.23
安山岩	K-13.6-2	-205.93	56.90	0.73	17.98	6.14	0.12	3.64	7.48	3.66	1.03	0.15	97.83	1.69	4.69
安山岩	I-9-4	-258.80	57.49	0.80	15.99	6.54	0.10	4.04	6.78	3.70	1.18	0.16	96.78	1.62	4.88
安山岩	K-13.6-3	-279.23	58.56	0.77	16.11	6.14	0.08	3.57	6.35	3.85	1.26	0.16	96.85	1.72	5.11
安山岩	K-13.6-4	-504.38	58.20	0.95	16.41	6.56	0.12	3.96	6.74	3.83	1.24	0.18	98.19	1.66	5.07
安山岩	K-13.6-5	-719.08	55.37	0.69	16.74	6.63	0.11	4.46	5.98	3.75	1.51	0.14	95.38	1.49	5.26
安山岩	K−13.6−6 <sup>※</sup>	-942.58	58.75	0.61	17.51	4.09	0.13	2.37	5.13	3.99	1.99	0.15	94.72	1.73	5.98
安山岩	K−13.6−7 <sup>※</sup>	-982.93	57.03	0.70	16.74	6.05	0.20	3.52	4.91	4.35	1.62	0.14	95.26	1.72	5.97
安山岩	K−13.6−8 <sup>※</sup>	-1039.93	53.95	0.74	15.50	6.84	0.13	4.29	6.26	3.72	1.28	0.15	92.86	1.59	5.00
安山岩	K−13.6−9 <sup>※</sup>	-1072.88	53.90	0.68	17.02	6.82	0.14	4.47	5.89	3.88	0.95	0.16	93.91	1.53	4.83
<u>[100%ノーマライズデータ]</u>															
対象物	試料No.	採取標高 (m)	(wt.%) SiO <sub>2</sub>	TiO <sub>2</sub>	$Al_2O_3$	$FeO^*$	MnO	MgO	CaO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	$P_2O_5$	Total	FeO*/MgO	Na <sub>2</sub> O+K <sub>2</sub> O
安山岩	GC-1	-18.25	58.63	0.83	17.38	7.01	0.13	3.72	7.22	3.71	1.20	0.17	100.00	1.89	4.91
安山岩	I−9−1 <sup>※</sup>	-27.65	62.72	0.75	17.09	5.72	0.07	1.90	6.18	3.97	1.43	0.17	100.00	3.02	5.40
安山岩	I−9−2 <sup>※</sup>	-156.50	59.61	0.91	15.96	6.82	0.13	3.75	7.40	4.04	1.21	0.18	100.00	1.82	5.25
安山岩	K-13.6-1	-197.88	59.19	0.79	17.19	6.27	0.15	4.20	7.15	3.75	1.15	0.16	100.00	1.49	4.90
安山岩	I-9-3	-199.90	58.97	0.81	16.73	7.01	0.13	4.90	6.88	3.55	0.85	0.17	100.00	1.43	4.41
安山岩	K-13.6-2	-205.93	58.16	0.75	18.38	6.28	0.12	3.72	7.65	3.74	1.05	0.15	100.00	1.69	4.79
安山岩	I-9-4	-258.80	59.40	0.83	16.52	6.76	0.10	4.17	7.01	3.82	1.22	0.17	100.00	1.62	5.04
安山岩	K-13.6-3	-279.23	60.46	0.80	16.63	6.34	0.08	3.69	6.56	3.98	1.30	0.17	100.00	1.72	5.28
安山岩	K-13.6-4	-504.38	59.27	0.97	16.71	6.68	0.12	4.03	6.86	3.90	1.26	0.18	100.00	1.66	5.16
安山岩	K-13.6-5	-719.08	58.05	0.72	17.55	6.95	0.12	4.68	6.27	3.93	1.58	0.15	100.00	1.49	5.51
安山岩	K−13.6−6 <sup>※</sup>	-942.58	62.02	0.64	18.49	4.32	0.14	2.50	5.42	4.21	2.10	0.16	100.00	1.73	6.31
安山岩	K−13.6−7 <sup>※</sup>	-982.93	59.87	0.73	17.57	6.35	0.21	3.70	5.15	4.57	1.70	0.15	100.00	1.72	6.27
安山岩	K−13.6−8 <sup>※</sup>	-1039.93	58.10	0.80	16.69	7.37	0.14	4.62	6.74	4.01	1.38	0.16	100.00	1.59	5.38
安山岩	$K - 13.6 - 9^{\times}$	-1072 88	57 40	0 72	18 12	7 26	0 1 5	4 76	6 2 7	4.13	1 01	0.17	100 00	1.53	5 1 4

FeO<sup>\*</sup>:全鉄をFeOとして表示

# [2] 福浦断層の粘土鉱物

# (コメントNo.130)

No	コメント	回答概要
130	FK-1孔のイライト混合率が敷地の粘土鉱物(I/S混合層)に比べて小さいことについて, 福浦断層の粘土鉱物のXRD分析データを追加し, データに基づく考察を加えること。	<ul> <li>・福浦断層のイライト混合率はFK-1孔のXRD分析のみで評価していたが、データの客観性向上を目的に福浦断層南部(OS-2孔, OS-3'孔)で追加のXRD分析を行い、結晶構造判定を実施した。</li> <li>・その結果、福浦断層全体のイライト混合率が敷地よりも小さい傾向は認められず、敷地周辺一帯は同じような温度環境下で変質を被ったと判断した。</li> </ul>

## [2]福浦断層の粘土鉱物 ー概要-

#### コメントNo.130

FK-1孔のイライト混合率

が敷地の粘土鉱物(I/S

混合層)に比べて小さい

ことについて、福浦断層

の粘土鉱物のXRD分析 データを追加し、データに

#### 【回答の概要】

○福浦断層で実施したXRD分析の結果、I/S混合層(FK-1孔:イライト混合率5%)が確認された。ただし、分析結果はFK-1孔のみであったことから、データの客観性 向上を目的に福浦断層南部(OS-2孔, OS-3'孔)でXRD分析を行い、結晶構造判定を実施した。

○その結果, いずれもI/S混合層(OS-2孔:イライト混合率15%, OS-3'孔:イライト混合率5%)であると判定された(次頁, 次々頁)。FK-1孔, OS-3'孔は敷地のI/S 混合層(イライト混合率10~35%)と比べてイライト混合率が小さいが、OS-2孔は敷地と同程度の混合率である。

〇以上のことから、福浦断層全体のイライト混合率が敷地よりも小さい傾向は認められず、敷地周辺一帯は同じような温度環境下※で変質を被ったと判断した。



紫色:第1073回審査会合以降分析を追加した箇所

※変質鉱物の生成温度に関する知見(吉村,2001)に 基づけば50℃以上 (詳細は補足資料5.3-2(7)P.5.3-2-133)

### <粘土鉱物の結晶構造判定結果>

	試料採取箇所 (XRD分析試	渡辺(1986,1981)の図 へのプロット結果			
断層名	採取位置	標高	ライヒバイテ	イライト混合率	
	FK-1孔	EL 57m	R=0	5%程度	
福浦断層	OS-27L	EL -11m	R=0	15%程度	
	OS-3' 孔	EL 37m	R=0	5%程度	

NE→

A'



### 福浦断層\_OS−2孔

【XRD分析結果】



・OS-2孔の粘土鉱物でXRD分析による結晶構造判定を実施した結果,この粘土鉱物はI/S混合層であると判定した。



#### EG処理スメクタイトのピーク回折角

①5~8°	5.04°
@9~11°	10.14°
316~18°	15.78°
$\Delta 2\theta_1$ (2–1)	5.10°
$\Delta 2\theta_2$ (3–2)	5.64°

### I/S混合層構造判定

渡辺(1986)による I/S混合層構造判定	I/S混合層(R=0)
渡辺(1981)による イライト混合割合	イライトが15%程度混合

### 福浦断層\_OS-3'孔

【XRD分析結果】



・OS-3' 孔の粘土鉱物でXRD分析による結晶構造判定を実施した結果, この粘土鉱物はI/S混合層 であると判定した。



#### EG処理スメクタイトのピーク回折角

①5~8°	5.17°
@9~11°	10.27°
316~18°	15.67°
$\Delta 2\theta_1$ (2–1)	5.10°
$\Delta 2\theta_2$ (3–2)	5.40°



#### I/S混合層構造判定

渡辺(1986)による I/S混合層構造判定	I/S混合層(R=0)
渡辺(1981)による イライト混合割合	イライトが5%程度混合

# [3] S-4 35m盤トレンチのブロックサンプリング

## (コメントNo.131)

No	コメント	回答概要
131	35m盤トレンチの新北面において、ブロックサンプリン グ等を実施し、断層が岩盤上面まで達しているか確認 し、当該地点で上載地層法が適用可能か検討するこ と。	<ul> <li>・当該地点で上載地層法が適用可能か検討するために、ブロックサンプリングを実施し、CT画像観察及び掘り込み後の壁面の観察を行った。</li> <li>・その結果、S-4は岩盤上面まで連続して認められ、その上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていないことを確認したことから、当該地点の上載地層法データを、S-4の活動性評価の根拠として用いることとする。</li> </ul>

[3]S-4 35m盤トレンチのブロックサンプリング -概要-

#### コメントNo.131

35m盤トレンチの新北面 において、ブロックサンプ リング等を実施し、断層 が岩盤上面まで達してい るか確認し、当該地点で 上載地層法が適用可能 か検討すること。

#### 【回答の概要】

○35m盤トレンチの旧北面では岩盤上面から約1m区間でS-4が不明瞭であったことから、その北東側で追加掘削(次頁)を行ったところ、新北面では明瞭なS-4がより上方まで連続していることが確認されたが、岩盤上面から約15cm区間でS-4が不明瞭であった(第1049回審査会合及び第2回現地調査で説明)。
 ○そこで、今回、このS-4が岩盤上面で不明瞭となっている区間において、ブロックサンプリングを実施し、その内部状況をCT画像により詳細に観察した。
 ○CT画像観察の結果、S-4は岩盤上面まで連続し、その上位に堆積するHIa段丘堆積物に変位、変形を与えていないことを確認した。
 ○さらに、掘り込み後の壁面においても、目視観察レベルで同様な状況を確認した。

OCT画像観察及び掘り込み後の壁面の観察の結果, S-4は岩盤上面まで連続して認められ, その上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていないことを確認 したことから, 当該地点の上載地層法データを, S-4の活動性評価の根拠として用いることとする。



### 【35m盤トレンチ 新北面】

- 〇旧北面では岩盤上面から約1m区間でS-4が不明瞭となっていたことから、旧北面の北東側で追加掘削を実施した結果,幅2.0~10cmの固結した破砕部及び幅フィルム状~1.5cmの粘土状破砕部を伴うS-4を確認した。
- ○旧北面において不明瞭であったS-4は、新北面では岩盤の風化の影響が小さくなり、明瞭なS-4がより上方まで連続していることが確認されたが、岩盤上面から約 15cm区間でS-4が不明瞭となる。

Oそこで、S-4が岩盤上面で不明瞭となっている区間においてブロックサンプリングを実施し、CT画像観察(P.19, 20)及び掘り込み後の壁面の観察(P.21~23)を行った 結果、S-4は岩盤上面まで連続して確認でき、上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていないことを確認した。

紫字:第1073回審査会合以降に追加・変更した箇所



S-4 35m盤トレンチ(ブロックサンプリング)

### 【CT画像観察結果】

### <断面①の観察結果>

・HI a段丘堆積物は,相対的に高密度の基質と低密度の礫で特徴づけられる部分として認められ,一部で高密度の礫も含まれる<sup>※1</sup>。

・岩盤は、風化による溶脱作用の影響を受け、低密度な状態を示す暗い色調を呈する部分として認められる※1。

・S-4の主せん断面は, 岩盤の下部では岩盤中の相対的な高密度部<sup>※2</sup>(固結した破砕部の可能性がある)の西縁の直線的な境界として認められ, 岩盤の上部では同 高密度部内の線状の構造として認められ, 岩盤上面まで連続する。

・S-4は、岩盤上面及びその上位に堆積するHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていない。

・なお、CT画像観察に基づく岩盤上面の位置は、掘り込み前の壁面観察に基づく岩盤上面の位置と概ね整合する。



S-4 35m盤トレンチ(ブロックサンプリング)

### <断面②の観察結果>

- ・HIa段丘堆積物は、相対的に高密度の基質と低密度の礫で特徴づけられる部分として認められ、一部で高密度の礫も含まれる<sup>※1</sup>。
- ・岩盤は、風化による溶脱作用の影響を受け、低密度な状態を示す暗い色調を呈する部分として認められる※1。
- ・S-4の主せん断面は、岩盤の下部では岩盤中の相対的な高密度部<sup>※2</sup>(固結した破砕部の可能性がある)の西縁の直線的な境界として認められ、岩盤の上部では同 高密度部内の線状の構造として認められ、岩盤上面まで連続する。
- ・S-4は、岩盤上面及びその上位に堆積するHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていない。
- ・なお、CT画像観察に基づく岩盤上面の位置は、掘り込み前の壁面観察に基づく岩盤上面の位置と概ね整合する。



## 【新北面:掘り込み後の壁面の観察結果】

○掘り込み後の壁面において観察を行い、断層と上載地層との関係について確認した。
 ○その結果、S-4は岩盤上面まで連続して確認でき、上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていない(次頁)。



S-4(主せん断面) 新北面:掘り込み後 全景写真(2022年11月撮影)





S-4(主せん断面) 新北面:掘り込み後 壁面写真(S-4等を加筆)

### <新北面:掘り込み後の壁面拡大写真>

OS-4の主せん断面は,黒色被膜が多く認められる帯状の部分※(固結した破砕部の可能性がある)の西縁の直線的な境界として認められ,岩盤上面まで連続する。 OS-4は,岩盤上面及びその上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていない。



#### 新北面:掘り込み後 壁面拡大写真

<sup>1</sup> 黒色被膜が多く認められる帯状の部分※

#### 新北面:掘り込み後 壁面拡大写真(S-4等を加筆)

岩盤	※ 黒色被膜が多く認められる帯状の部分
・黄褐~赤褐色を呈する安山岩(角礫質)からなり, 風化を受けてナイフで削れる程度に軟質である。一部で硬質な岩芯を残す角礫状部が認め られ, この部分は灰色を呈する。	・掘り込み後の壁面において観察を行った結果, S-4の主せん断面に沿って黒 色被膜が多く認められる帯状の部分を確認した。
<u>Н I а段丘堆積物</u>	(破砕部の可能性の考察)
・明褐~黄褐色を呈するシルト質細砂の基質に, 火色, 暗火色, 赤褐色, 黄火色等, 雑多な色調を呈する安山岩礫を含む砂礫層からなる。 ・礫径は概ね5~15cmであるが, 基質部にも, より細粒な礫が識別できる。	<ul> <li>S-4の主せん断面に沿って分布する黒色被膜が多く認められる帯状の部分に</li> <li>ついては、その内部に変形構造は確認できないが、周辺岩酸と見無数化して</li> </ul>
<u>S-4</u>	おり、S-4の主せん断面と斜交する方向に配列する微細な割れ目が多いこと
・主せん断面は、黒色被膜が多く認められる帯状の部分※の西縁の直線的な境界として認められる。この帯状の部分は厚さ約2cmで分布し、	から, S-4の固結した破砕部の可能性がある。
風化により軟質化した周辺の岩盤よりやや硬質かつ細粒である。この帯状の部分において、S-4の主せん断面と斜交する方向に配列する微	・なお, この部分は, 前述した(P.19, 20)CT画像観察において確認された, S-4
細な割れ目に黒色被膜が沈着している。	の主せん断面に沿って分布する相対的な高密度部(固結した破砕部の可能
・S−4は、岩盤上面まで連続し、岩盤上面及びその上位のHIa段丘堆積物に変位・変形を与えていない。	性がある)に対応するものと考えられる。

### <新北面:掘り込み後の壁面スケッチ>



### <底盤からブロックサンプリング位置までの連続性>





### <底盤からブロックサンプリング位置までの連続性(S-4等加筆)>



# [4] 福浦断層における白色脈の切断状況

# (コメントNo.132)

No	コメント	回答概要
132	福浦断層の大坪川ダム右岸北道路法面・南道路底盤 において,敷地内断層と異なる点として,白色脈が断 層によって切られている状況の観察結果を示すこと。	<ul> <li>・敷地内断層と福浦断層の破砕部性状が異なるデータを拡充するために、大坪川 ダム右岸北道路法面・南道路底盤において、白色脈と断層との関係についての 観察を行った。</li> <li>・敷地内断層では破砕部中に鉱物脈が確認され、鉱物脈に変位・変形は認められ ないのに対し、震源として考慮する活断層では母岩に認められる鉱物脈は主せ ん断面や破砕部に切られており、鉱物脈に変位・変形が認められる。</li> <li>・これは、敷地内断層では鉱物脈の生成以前に断層活動があり破砕部が形成した と判断されるのに対し、震源として考慮する活断層では鉱物脈の生成後に断層 活動があったことを示す。</li> <li>・以上より、敷地内断層は震源として考慮する活断層と異なる破砕部性状を有して おり、敷地内断層の最新活動はI/S混合層の生成以前と評価したことと整合する。</li> </ul>

## [4]福浦断層における白色脈の切断状況 -概要-



写真④ 福浦断層 大坪川ダム右岸南道路(2022年10月撮影)(P.31)

写真② S-1 N-14孔(深度31.0~31.2m)

## 【破砕部と鉱物脈の関係(福浦断層 大坪川ダム右岸北道路)(1/2)】



28

### 【破砕部と鉱物脈の関係(福浦断層 大坪川ダム右岸北道路)(2/2)】







# [5] セラドナイトのK-Ar年代分析データ

## (コメントNo.133)

No	コメント	回答概要
133	大坪川ダム付近のボーリングコアで認められる青色 の物質(セラドナイト)のK-Ar年代分析データを資料に 添付すること。	<ul> <li>・大坪川ダム付近のF-1'孔で確認された緑灰色の粘土鉱物を特定するために、 XRD分析を行った結果、緑灰色の粘土鉱物はセラドナイトであることを確認した。</li> <li>・この変質鉱物の生成年代を確認するために、K-Ar年代分析を行った結果、緑灰 色の粘土鉱物のK-Ar年代値は11.8±0.4Maを示す。</li> <li>・上記の調査の結果、セラドナイトとI/S混合層はいずれも50℃以上で生成し、K- Ar年代値もほぼ同じ値を示すことから、敷地近傍のセラドナイトとI/S混合層はほ ぼ同様な温度環境で生成したと判断した。(セラドナイトのK-Ar年代分析結果に、 本考察結果を加えて資料に添付する。)</li> </ul>

## [5] セラドナイトのK-Ar年代分析データ

F-1'孔\_深度36.20m

粘土鉱物

EL 27.48m

 $(0.2-2 \ \mu m)$ 

コメント	No.133	の回答
------	--------	-----

コメントNo.133	【回答の概要】
	セラドナイトに関する調査結果(今回実施)
	O敷地近傍(F-1'孔)で確認された緑灰色の粘土鉱物について,敷地の変質鉱物の生成環境に関する評価との関係を確認するため,以下の分析・調査を行った。 OXRD分析の結果,緑灰色の粘土鉱物はセラドナイトであることを確認した(下図)。 ○文献調査の結果,Odiplet al (1988)は、酸素同位体温度計から求められたセラドナイトの生成温度は6~84℃としている(次頁)
大坪川ダム付近のボーリ	OKーAr年代分析の結果,緑灰色の粘土鉱物(セラドナイト)のKーAr年代値は11.8±0.4Maを示す(下表)。
レクコアで認められるす 色の物質(セラドナイト)	
のK-Ar年代分析データを	〇文献調査の結果, I/S混合層の生成温度は約50℃以上である。
資料に添付すること。	└OK-Ar年代分析の結果, I/S混合層のK-Ar年代値は15~10Maを示す。
	上記を踏まえた考察
	O上記の調査の結果, セラドナイトとI/S混合層はいずれも50℃以上で生成し, K-Ar年代値もほぼ同じ値を示すことから, 敷地近傍のセラドナイトとI/S混合層はほ ぼ同様な温度環境で生成したと判断した。



 $5.373 \pm 0.107$ 

 $247.3 \pm 6.6$ 

 $11.8 \pm 0.4$ 

55.0

33

## 【セラドナイトの生成温度に関する文献調査結果】

### ○文献調査の結果, Odin et al.(1988)は, 酸素同位体温度計から求められたセラドナイトの生成温度は6~84℃としている(下図)。

#### Table 14. Oxygen isotopic data for celadonite and associated minerals; corresponding

#### approximate temperatures are quoted.

※左右の列は温度の計算における仮定条件(鉱物生成時の周囲の水の酸素同位体比)の違いを示す。

	δ 18 <sub>0</sub>	—— 温度の Calculate	計算值※ ——— ad T (°C)		
Minerals	SMOW%	$\delta^{18}Ow = 0\%o$	$\delta 18_{Ow}a = -1\%o$	Comments	
1 Celadonite	21.4	26 <sup>b</sup>	-	Vein, with goethite and calcite	-
2 Celadonite	21.9	22 <sup>b</sup>	-	Vein, with ferric oxides	
2 Calcite	33.2	7 <sup>c</sup>	-	In last phase	
3 Celadonite	19.5	35d	-	Zoned vesicle fillings of celadonite	
3 Nontronite	22.9	35 <b>e</b>	-	and nontronite	
4 Celadonite	23.2	-	9 b	Celadonite lenses in sheet flows, with	
4 Celadonite	23.8	-	6 b	minor nontronite	
4 Quartz	34.4	-	20h	Massive chert from borders	
5 Celadonite	23.7	-	14d	In vein with minor nontronite	
5 Green clay	21.4	-	26 <sup>d</sup>	Vein, mixture celadonite-nontronite	
5 Calcite	30.6	-	9 f	Fibrous calcite in reopened celadonite-nontronite vein	
5 Calcite	26.4	-	29 <sup>f</sup>	In interpillow area with celadonite-nontronite and chert	
5 Quartz	32.1	-	358	Massive chert in interpillow area with celadonite, nontronite and calcite	
5 Saponite			53e		
					赤下線:セラドナイトの結果
6 Celadonite	17.1	52 <sup>b</sup>	-	Scoriaceous top of basaltic flow : amygdules filled with celadonite :	
6 Quartz	28.5	52 <sup>h</sup>	-	chert with celadonite and calcite	数字の横のb~iは、各文献において温度を計算する際に用いら
6 Celadonite	16.2	59 <sup>b</sup>	-	Upper part of vesicular zone :	れた分別係数の種類を示す。
6 Saponite	23.6	65 <sup>i</sup>	-	celadonite and saponite	セラドナイトは分別係数が測定されていないため、以下の鉱物の
6 Celadonite	14.6	72 <sup>b</sup>	-	Veins and vesicle fillings in the	分別係数が用いられている。
6 Saponite	21.3	84 <sup>i</sup>	-	lower part of the vesicular zone	
6 Celadonite	13.4	84 <sup>b</sup>	-	Vesicular zone	b:海緑石, c,f:方解石, d-e:イライト及びスメクタイト, g,h:石英,
6 Saponite	20.9	88 <sup>i</sup>	-	Vesicular zone	i:Mgスメクタイト

1)Leg 35, D.S.D.P., Bellingshausen Abyssal Plain (Kastner and Gieskes, 1976); 2) Leg 34, D.S.D.P., Nazca Plate (Seyfried et al. 1978); 3) Peru-Chile Trench (Stakes and O'Neil, 1982); 4) Troodos ophiolite, Cyprus (Desprairies, unpublished); 5) Legs 51-53, Bermuda Rise (Böhlke et al., 1984); 6) Leg 81, D.S.D.P., Rockall Plateau (Desprairies et al., 1984 and unpublished). a) Assuming formation in equilibrium with Cretaceous sea-water (Shackleton and Kennett, 1975). Fractionation factors for b) glauconite (Savin and Epstein, 1970); c) calcite (Craig, 1957); d) - e) illite and smectite (Yeh and Savin, 1977); f) calcite (O'Neil et al. 1969); g) quartz (Knauth and Epstein, 1976); h) quartz (Clayton et al., 1972); i) Mg-smectite (Escande, 1983).

# [6] K-2の鉱物脈法による評価

## (コメントNo.126)

No	コメント	回答概要
126	K-2 H-1.1-87孔 範囲B 最新面1と鉱物脈の関係については範囲Aで評価し ているが,範囲Bにおいて,最新面1の延長上の鉱物 脈中に色境界があり,鉱物脈が明確に最新面1を横 断しているか分かりづらいため,既存の薄片の詳細 観察あるいは新たに作成した薄片等を用いて,より 詳細に説明すること。	<ul> <li>・K-2の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより 確実にする目的で、既存の薄片及び新たに作成した薄片の詳細観察を行った。</li> <li>第1073回審査会合で回答済みの内容</li> <li>・K-2 H-1.1-87孔 範囲Bにおいて、最新面1付近に分布する黄色、灰色及び白色の干渉色を呈する粘土鉱物の境界は凹凸し漸移的であり、せん断面ではない。</li> <li>・G-1.5-80孔 薄片①、②を新たに追加して観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> <li>今回の回答内容</li> <li>・第1073回審査会合以降、K-2 G-1.5-80孔 薄片③を新たに追加して観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> </ul>

[6]K-2の鉱物脈法による評価 ー概要-

コメントNo.126	【回答の概要】
K-2 H-1.1-87孔 範囲B 最新面1と鉱物脈の関係については範囲A で評価しているが,範囲Bにおいて,最新面 1の延長上の鉱物脈中に色境界があり,鉱 物脈が明確に最新面1を横断しているか分 かりづらいため,既存の薄片の詳細観察あ	<ul> <li>〇第1073回審査会合において、以下のように回答をしている。</li> <li>•K-2 H-1.1-87孔 範囲Bにおいて、最新面1付近に分布する黄色、灰色及び白色の干渉色を呈する粘土鉱物の境界は凹凸し漸移的であり、 せん断面ではない。</li> <li>•G-1.5-80孔 薄片①、②を新たに追加して観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になって おり、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> <li>〇第1073回審査会合以降、G-1.5-80孔 薄片③を新たに追加して観察を行った。</li> </ul>
るいは新たに作成した薄片寺を用いて、より詳細に説明すること。	○ G-1.5-80孔 薄片③の範囲Aにおいて,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘 土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。



## [6] K-2の鉱物脈法による評価

OG-1.5-80孔 薄片③の範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し,最新面が不連続になっており, 不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。

○なお,不連続箇所においてI/S混合層生成以降の注入現象の有無を確認した結果,弓状構造や粒子の配列などの注入の痕跡は認められない。
 ○さらに,薄片作成時等に生じた空隙は,明確に認定できる最新面が不連続になる箇所の粘土鉱物(I/S混合層)の構造に影響を与えていないことから,不連続箇所は薄片作成時等の乱れの影響を受けていないと判断した。





拡大観察範囲写真

# [7] K-18の鉱物脈法による評価

## (コメントNo.135)

No	コメント	回答概要
135	H-0.2-75孔 薄片②において,最新面の延長位置に 認められる割れ目をせき止めるように高角度で横断す る鉱物脈について,詳細な観察結果を示すこと。	<ul> <li>・K-18の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより確実にする目的で、H-0.2-75孔 薄片②の範囲Aにおいて、鉱物脈が確実に最新面を横断しているか確認するため、最新面の延長位置に認められる割れ目や最新面とI/S混合層との関係について詳細に再観察した。</li> <li>・割れ目が途切れて不連続になる箇所には、粘土鉱物(I/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように高角度で分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> </ul>

## [7]K-18の鉱物脈法による評価 ー概要ー

0.1mm

 $\mathbf{r}$ 

拡大観察範囲写真



割れ目が途切れて
 不連続になる箇所

最新面の延長位置

に認められる最新面 と同じ方向の割れ目

割れ目が最新面の不連続箇所に

認められる。

- 最新面と同じ方向の割れ目 形(せん断面や引きずりなど)は認められない。 詳細観察範囲a写真 (割れ目や最新面等を加筆)

・粘土鉱物(I/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように

高角度で分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変

0.1mm

\_\_\_\_\_ 最新面

#### 第1073回審査会合 資料2 P.98 一部修正

## [7] K-18の鉱物脈法による評価

コメントNo.135の回答

OH-0.2-75孔 薄片②の範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形 は認められない。

Oまた,最新面の延長位置に認められる最新面と同じ方向の割れ目は,上部で途切れて不連続になっており,この不連続箇所において,粘土鉱物(I/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように高 角度で分布し,この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oなお,不連続箇所においてI/S混合層生成以降の注入現象の有無を確認した結果,弓状構造や粒子の配列などの注入の痕跡は認められない。

Oさらに,薄片作成時等に生じた空隙は,明確に認定できる最新面が不連続になる箇所の粘土鉱物(I/S混合層)の構造に影響を与えていないことから,不連続箇所は薄片作成時等の乱れの影響を受けていないと判断した。



第1073回審査会合 資料2 P.102 一部修正

コメントNo.135の回答

#### 【最新面延長位置の割れ目についての詳細観察(範囲A)】 K-18\_H-0.2-75孔②

〇範囲Aの不連続箇所において、最新面の延長位置に認められる最新面と同じ方向の割れ目を詳細に観察した結果,割れ目の両側の凹凸形状が概ね一致することから、せん断面ではないと判断 した。また、この割れ目は上部で途切れて不連続になっている。

#### 紫字:第1073回審査会合以降の追記箇所



## <u>K-18\_H-0.2-75升②</u>【割れ目や最新面を遮るように高角度で分布する粘土鉱物(範囲A)】

〇範囲Aの最新面の延長位置に認められる最新面と同じ方向の割れ目はせん断面ではないと判断した(前頁)ものの,割れ目が最新面の不連続箇所に認められるため,この割れ目や最新面とI/S 混合層との関係を詳細に確認した。

〇その結果,割れ目が途切れて不連続になる箇所において,粘土鉱物(I/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように高角度で分布し,この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。



# [8] K-3の鉱物脈法による評価

# (コメントNo.136)

No	コメント	回答概要
136	M-2.2孔において, 岩片の縁辺から内部まで認められ る脈状の粘土鉱物が, マトリクスの中まで連続してい ることについて, 詳細な観察結果を示すこと。	<ul> <li>・K-3の鉱物脈法に用いた薄片について、活動性が認められないとする根拠をより 確実にする目的で、基質中の変質部が岩片の内部まで連続する箇所に着目し、 詳細に再観察した。</li> <li>・M-2.2孔の最新ゾーンにおいて、微細な脈状の粘土鉱物(I/S混合層)が、岩片付 近の基質中の変質部から岩片の内部まで連続的に分布し、この粘土鉱物(I/S混 合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められない。</li> </ul>

## [8]K-3の鉱物脈法による評価 ー概要ー

コメントNo.136	【回答の概要】
M-2.2孔において, 岩片の縁辺 から内部まで認められる脈状の	OM-2.2孔の最新ゾーンにおける断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形の有無を確認するために,最新ゾーン中の岩片の周辺を詳細に観察した。
粘土鉱物が, マトリクスの中ま で連続していることについて, 詳 細な観察結果を示すこと。	OM-2.2孔の最新ゾーンにおいて, 微細な脈状の粘土鉱物(I/S混合層)が, 岩片付近の基質中の変質部から岩片の内部まで連続的に分布し, この粘土鉱物(I/S混合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められない。



← : 延長位置

M-2.2孔 範囲A・Bスケッチ



・最新ゾーン中の岩片の周辺を詳細に観察した結果,一部の岩片においては微細な脈状の粘土 鉱物(I/S混合層)が,岩片付近の基質中の変質部から岩片の内部まで連続的に分布し,この粘 土鉱物(I/S混合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められない。



岩片の内部まで連続的に分布し,この粘土鉱物(I/S混合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められない。



# [9] 主たる根拠とする鉱物脈データ

## (コメントNo.134)

No	コメント	回答概要
134	各評価対象断層の鉱物脈法による活動性評価におい て、どの薄片を主たる根拠とするかを明確に示すこと。	<ul> <li>・鉱物脈法による活動性評価に用いた各薄片の判断根拠をより明確に示すために、</li> <li>活動性評価の明確な根拠として用いる薄片(主たる根拠)と、そのうち最新面と鉱</li> <li>物脈との切り合い関係が最も明確であると評価した薄片を一覧表で示した。</li> </ul>

### コメントNo.134

各評価対象断層の鉱物脈法による活動性評価において, どの薄片を主たる根拠とするかを明確に示すこと。

#### 【回答の概要】

○鉱物脈法による評価において、各評価対象断層の活動性評価の明確な根拠として用いる薄片(主たる根拠)を緑色、そのうち最新面と鉱物脈との切り合い関係が最も明確であると評価した薄片を黄色で示す。

評価 対象断層	評価地点			評価に用いた鉱物脈		断層活動(最新面及び最新ゾーン) と鉱物脈の関係					
					鉱物脈	最新面			評価結果		
Ī	孔名	薄片名	確認範囲		の年代	最新面1	最新面2	1		〇: 最新面を横断する	
		# <b>L</b> (1)	範囲A	I/S混合層	A	0	_	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1を横断して分布し、最新面1が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-1(最新面1)の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-1(最新面1)に後期更新世以降の活動は認められない。	1 動物脈のるいは 新ゾーン中の鉱物 販に恋位、恋形が認	
	H-6.7孔	海方①	範囲B	I/S混合層	A	-	Δ	_	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2を明瞭に横断しておらず、 最新面2と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	められない	
		薄片②	範囲A	I/S混合層	A	0	_		・ 粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認め	△:断層による変位 変	
			範囲B	I/S混合層	A	_	0	_	られないことからS-1の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-1に後期更新世以降の活動は認められない。	形の有無を明確に	
	H-6.6-1孔	神上①	範囲A	I/S混合層	A	0	—	_	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(1/S混合層)に変位・変形は認め	市町することができ	
		₩ЛŪ	範囲B	I/S混合層	A	—	0	—	られないことからS-1の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-1に後期更新世以降の活動は認められない。		
	M 105"7	神上①	範囲A	砕屑岩脈	A	0	—		・ 砕屑岩脈が最新面及び最新ゾーン全体を横断して分布し、横断箇所に変位・変形は認められないことからS-1の最新活動は砕屑岩脈の形	(A):約12~13万年前 い前に生成(形式)	
S-1	M-12.5 fL	) 滞力①	範囲B	砕屑岩脈	A	—	0	0	成以前であり, S-1に後期更新世以降の活動は認められない。		
	岩盤調査坑 No.25切羽 (薄片観察)	薄片①	範囲A	I/S混合層	A		Δ	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず、最新面と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。</li> </ul>	B:年代を明確に判断 できない	
	H-6.5-2孔		範囲A	I/S混合層	A	Δ	—	_	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面1付近に分布し、最新面1が不連続になるものの、粘土鉱物(1/S混合層)が最新面1を明瞭に横断しておらず、 最新面1と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	<ul> <li>: 当該範囲では確認できない</li> <li>緑色: 断層の後期更新世以降の活動を</li> </ul>	
		<b>海</b> 斤①	範囲B	I/S混合層	A	_	Δ	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があり、 最新面2と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。		
	K−10.3SW孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	۵	0%	—	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1を横断して分布し、最新面1が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。		
			範囲B	I/S混合層	۵	—	Δ	—	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があり、 最新面2と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	否定するにあた り、鉱物脈の年	
S-2•S-6	F-8.5' 孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	۲	(	0	—	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> <li>・また、この不連続箇所において、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を遮るように高角度で分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-2・S-6の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-2・S-6に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	代及び断層による変位・変形がないことが明確に	
	K-6.2-2孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	A	0	0	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認め られないことからS-2・S-6の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-2・S-6に後期更新世以降の活動は認められない。	確認できるデータ (主たる根拠)	
		薄片①	範囲A	I/S混合層	A	Δ		—	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(1/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず、最		
	L 0.0 211		範囲B	I/S混合層	A		Δ	_	新面と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	禄色:緑色のうち,各 ○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○○	
S-4	E-8.60 <b></b> ₹L	薄片①	範囲A	I/S混合層	A	(	0	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-4の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-2・S-6に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	中で,最新面と	
	E-8.50""孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	۵	0	Δ	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1を横断して分布し、最新面1が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-4(最新面1)の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-4(最新面1)に後期更新世以降の活動は認められない。</li> <li>・また、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2を明瞭に横断しておらず、最新面2と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。</li> </ul>	<ul> <li>         払物脈との切り         <ul> <li></li></ul></li></ul>	
		薄片②	範囲A	I/S混合層	A	0	0	_	・ ・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(1/S混合層)に変位・変形は認め		
			範囲B	I/S混合層	A	_	0	_	られないことからS-4の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-4に後期更新世以降の活動は認められない。		
	E-11.1SE-2孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	A	Δ	_	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があり、最新面と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。</li> </ul>	※同一孔(K-10.3SW孔)におい て 最新面2と粘土鉱物(I/S混	
			範囲B	I/S混合層	A	Δ	Δ	_		合層)との切り合い関係を明	
	R-8.1-1-2孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	۵	(	0	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-5の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-5に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	確にできなかったことから、範 囲AだけではS-1の最新活動 による変位・変形がないことが	
S-5	R-8.1-1-3孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	۵		Δ	_	<ul> <li>・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(1/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず、最新面と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。</li> </ul>	確認できないと判断した。	
	H-5.4-4E孔	薄片①	主せん断 面付近	—	B			Δ	<ul> <li>・最新ゾーンは、周辺の固結した破砕部と類似した性状を有し、Y面は認められないことから、固結した破砕部形成以降の活動はないと考えられるものの、その形成年代については明確に判断できない。</li> <li>・最新ゾーンには明瞭な変質鉱物が認められず、変質鉱物と最新活動との関係が明確でない。</li> </ul>	49	

[9] 主たる根拠とする鉱物脈データ – S-7~K-18 –

コメントNo.134の回答

評価		評価に用いた鉱物脈			5動(最新面及び最新ゾーン) と鉱物脈の関係			紫字:第1073回審査会合以降 の追加変更箇所		
対象断層				1	鉱物脈	最新面		- 最新ゾーン	評価結果	
	孔名	薄片名	確認範囲		の年代	最新面1	最新面2	404717	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1を横断して分布し、最新面1が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・	_
S-7	H−5.7' ૠ	薄片①	車)田A	1/S混合層	(A)	0	_		変形は認められないことからS-7(最新面1)の最新活動はI/S混合層の生成以前であり, S-7(最新面1)に後期更新世以降の活動 は認められない。	_
			範囲B	I/S混合層	A	_	Δ	_	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2を明瞭に横断し ておらず、最新面2と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	
		速止の	範囲A	I/S混合層	A	-	0	—	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面2を横断して分布し、最新面2が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(1/S混合層)に変位・	
		海口(2)	範囲B	I/S混合層	A	-	0	-	変形は認められないことから5-1、設新面との取制活動は1/5応台層の生成以前であり、5-1、設新面と7に後期更新世以降の活動 は認められない。	○・最新面を横断すろ鉱物
	H-5.4-1E孔	薄片①	範囲A	I/S混合層	A		0	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからS-7の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、S-7に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	
5-8	F-6 75∓l	蒲片①	範囲A	I/S混合層	A		0	_	・粘土鉱物(1/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(1/S混合層)に変位・変	認められない
	1 0.7015	7471 U	範囲B	I/S混合層	A		0	_	形は認められないことからS-8の最新活動はI/S混合層の生成以前であり, S-8に後期更新世以降の活動は認められない。	
		薄片③	範囲A	I/S混合層	A		0	_		△:断僧による変位・変形の 右冊を明確に判断するこ
	G-1.5-80孔	薄片②	範囲A	I/S混合層	A		0	_	・粘工鉱物(US混合層)が最新面を傾断して近かし、最新面が不運続になっており、不運転箇所の粘工鉱物(US混合層)に変位・変形は認められないことからK-2の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、K-2に後期更新世以降の活動は認められない。	日本と明確に利用することができない
		薄片①	範囲A	I/S混合層	A		0	_		4
	H-1.1-87 <b>구</b> L	薄片①	範囲A	I/S混合層	۸	0	Δ	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1を横断して分布し、最新面1が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・ 変形は認められないことからK-2(最新面1)の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、K-2(最新面1)に後期更新世以降の活動 は認められない。 ・また、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2付近に分布し、最新面2が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2を明瞭に 横断しておらず、最新面2と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	<ul> <li>④:約12~13万年前以前に 生成(形成)した</li> <li>④:在代を明確に判断できない</li> </ul>
К-2			範囲B	I/S混合層	A	-	0	-	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面2を横断して分布し,最新面2が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・ 変形は認められないことからK-2(最新面2)の最新活動はI/S混合層の生成以前であり,K-2(最新面2)に後期更新世以降の活動 は認められない。	
	H-1.1孔	薄片①	範囲A	オパールCT	B		0		・オパールCTが最新面及び最新ゾーン全体を横断して分布し、横断箇所に変位・変形は認められないものの、オパールCTはI/S混 合層より低温で生成される変質鉱物であり、その生成年代については明確に判断できない。	1
			範囲B	オパールCT	B		0	0		緑色:断層の後期更新世以
			範囲C	オパールCT	B		0			降の沽動を否定する
	K−2露頭a地点	薄片①	主せん断 面付近	_	B			Δ	<ul> <li>・最新ゾーンは、破砕流動が認められる固結した破砕部からなり、封圧の小さな地表付近ではなく、地下深部で形成されたと判断されるものの、その形成年代については明確に判断できない。</li> </ul>	年代及び断層による
К-3	M-2.2孔	薄片① ほか	破砕部 全体	I/S混合層	۲			0	<ul> <li>・最新ゾーンでは岩片間の基質中に粘土鉱物(I/S混合層)が網目状に分布し、その網目状の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は 認められない。</li> <li>・また、最新ゾーン中の一部の岩片においては、微細な脈状の粘土鉱物(I/S混合層)が、岩片付近の基質中の変質部から岩片の内 部まで連続的に分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に断層活動に伴う岩片の回転等による変位・変形は認められないことからK-3 の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、K-3に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	変位・変形かないこと が明確に確認できる データ(主たる根拠)
	N−2.3−1孔, K−3露頭a地点	薄片①	主せん断 面付近	_	B			Δ	<ul> <li>・最新ゾーンは、破砕流動が認められる固結した破砕部からなり、封圧の小さな地表付近ではなく、地下深部で形成されたと判断されるものの、その形成年代について明確に判断できない。</li> </ul>	↓ 緑色:緑色のうち,各評価対象断層の中で,最新
	H0.3-807L	薄片①	範囲A	I/S混合層	A		0	-	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからK-14の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、K-14に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	面あるいは最新ゾー ンと鉱物脈との切り合
K-14			範囲A	フィリプサイト	A		Δ	_	最新面に接してフィリプサイトの柱状結晶や,最新面直近にフィリプサイトの十字状の自形結晶が晶出しており,これらの結晶に破	い関係が最も明確で
	H'1.3孔	薄片①	範囲B	フィリプサイト	A		Δ	_	砕や変形は認められないものの, フィリフサイトが最新面を明瞭に横断しておらす, 最新面とフィリフサイトとの切り合い関係が不   明確である。	あると評価したデータ
K-18	H-0.2-75 <del>7</del> L	薄片②	範囲A	I/S混合層	۸		0	_	<ul> <li>・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を横断して分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。</li> <li>・また、最新面の延長位置に認められる最新面と同じ方向の割れ目は、上部で途切れて不連続になっており、この不連続箇所において、粘土鉱物(I/S混合層)が割れ目や最新面を遮るように高角度で分布し、この粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないことからK-18の最新活動はI/S混合層の生成以前であり、K-18に後期更新世以降の活動は認められない。</li> </ul>	
		薄片①	範囲A	I/S混合層	A		Δ	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断して おらず、最新面と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	
		薄片③	範囲A	I/S混合層	A		Δ	_	・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず、最新面と粘土鉱物(I/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	
		薄片①	範囲A	I/S混合層	A		Δ	_	・ ・粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になるものの,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断して	
	H-0.2-00#L	薄片②	範囲A	I/S混合層	A		Δ	_	おらず,最新面と粘土鉱物(1/S混合層)との切り合い関係が不明確である。	50

## 参考文献

Deer, W. A., Howie, R. A., Zussman, J. (2013) : ROCK-FORMING-MINERALS 3rd Edition, Mineralogical Society, 58, 98.

■黒田吉益・諏訪兼位(1983): 偏光顕微鏡と岩石鉱物, 共立出版, 72.

Nakata, E., Yukawa, M., Okumura, H., Hamada, M. (2019): K-Ar dating by smectite extracted from bentonite formations, E3S Web of Conference, 98, 12015.

Odin, G. S., Desprairies, A., Fullagar, P. D., Bellon, H., Decarreau, A., Frohlich, F., Zelvelder, M. (1988): Chapter D Nature and geological significance of celadonite, Odin, G. S. editor., Developments in Sedimentology, 45, Elsevier, Amsterdam, 337–398.

■渡辺隆(1981):イライト/モンモリロナイト混合層鉱物の混合層構造の判定,鉱物学雑誌,第15巻 特別号,32-41.

■渡辺隆(1986):混合層粘土鉱物の構造解析と判定法の諸問題,粘土科学,第26巻,第4号,238-246.

■吉村尚久(2001):粘土鉱物と変質作用,地学団体研究会.