上載地層法に関連したその他のトレンチー事務本館前トレンチースケッチ(展開図) (第935回審査会会 机上配布資料1 P.5.3-3-10 再掲



上載地層法に関連したその他のトレンチー事務本館前トレンチー拡大写真

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-3-11 再掲



底盤 拡大写真

(破砕部等を加筆)



(3) S-2•S-6周辺の地形等に関する検討(今後の課題④(1))

S-2・S-6周辺の地形等に関する検討(今後の課題④(1))

第875回審査会合 資料1 P.406 一部修正

○有識者会合は、S-2・S-6の海側(西側)においてMIS5eの海成堆積物と考えられる地層が山側へ傾く範囲を確認することを「今後の課題④(1)」 として示している。

OS-2・S-6周辺は発電所建設時の改変により海成堆積物のほとんどが取り除かれていることから、S-2・S-6の活動による断層上盤側の変形の 有無を確認するため、S-2・S-6の海側(西側)の改変前の地形及び岩盤上面が山側へ傾く範囲について、確認を行った。

OS-2・S-6の海側(西側)の地形及び岩盤上面が山側に傾くのは、エリア5の局所的な範囲に限られ、その他のエリアでは山側への傾きは認め られず、S-2・S-6に沿った全線で海側(西側)の地形及び岩盤上面の系統的な山側への傾きがないことを確認した。



(「北陸電力株式会社志賀原子力発電所の敷地内破砕帯の評価について(報告)平成28年4月27日原子力規制庁」に加筆)

OS-2・S-6の海側(西側)の地形が山側に傾くのは,エリア5の局所的な範囲に限られ,その他のエリアでは山側への傾きは認められず, S-2・ S-6に沿った全線で海側(西側)の地形の系統的な山側への傾きがないことを確認した。



OS-2・S-6の海側(西側)の岩盤上面が山側に傾くのは、エリア5の局所的な範囲に限られ、その他のエリアでは山側への傾きは認められず、 S-2・S-6に沿った全線で海側(西側)の岩盤上面の系統的な山側への傾きがないことを確認した。



岩盤上面標高段彩図

【岩盤上面標高データ】



(4)「凸状地形」に関する検討

○有識者会合は、S-2・S-6北部(エリア5)において、地形、岩盤上面ともにS-2・S-6付近より海側(西側)の方が高くなることを指摘しているが、 ボーリング調査の結果、西側を隆起させるような断層は認められない(次頁)。

○また、「凸状地形」の頂部付近には、相対的に堅硬である安山岩(均質)が周辺よりもやや優勢に分布している(P.5.5-3-22, 5.3-3-23)ことから、「凸状地形」は、波蝕台形成時における岩盤上面の起伏を反映した局所的なものと推定される(P.5.5-3-24, 5.3-3-25)。

「凸状地形」に関する検討 -「凸状地形」の深部における断層の有無-

第875回審査会合 資料1 P.411 再掲

 ○エリア5において、S-2・S-6の北方に西側が高い「凸状地形」が認められたことから、この基部において、西側を隆起させるような断層の 有無を確認するために、凸部の頂部付近から3本のボーリング調査を実施した。
○その結果、いずれのボーリングコアにも深部に断層は認められないことが確認された(次頁)。
○また、S-2・S-6はNo.1、No.2トレンチでは確認されるが、「凸状地形」が最も顕著に表れているNo.3トレンチにおいては確認されない。

【「凸状地形」の深部における断層の有無 ボーリングコア写真】

← S-2·S-6想定延長位置

〇このエリアの表層部については2号機建設工事の際に人工改変を受けている(一度掘削した後, 埋土・盛土により現地盤に整地されている)こ とから, 岩盤上面の地質の状況を直接確認することはできないが, 現状の地質の状況が分かる範囲で「凸状地形」の成因について検討するた め, 周辺で群列ボーリングを実施し, 岩盤の性状について検討した。

〇群列ボーリングの結果,「凸状地形」の頂部付近の浅層部は,相対的に堅硬である安山岩(均質)が周辺よりやや優勢に分布していることが確認された(本頁に平面図,次頁に断面図を示す)。

【「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係 -断面図-】

「凸状地形」に関する検討 -「凸状地形」の成因の考察-

第875回審査会合 資料1 P.415 再掲

〇敷地内と同じ穴水累層の安山岩が広く分布する海岸部では、岩盤上面の形状が凹凸に富む状況が確認されるとともに、安山岩(角礫質)と安山岩(均質)が接して分布する箇所において、相対的に堅硬な安山岩(均質)が高まりとして残る状況が確認される(本頁、次頁)。 〇「凸状地形」付近で実施したボーリング調査によれば、断層は認められず、「凸状地形」の頂部付近には、相対的に堅硬である安山岩(均質)が周辺よりもやや優勢に分布していることから、「凸状地形」は、波蝕台形成時における岩盤上面の起伏を反映した局所的なものと推定される。

【安山岩(均質)と安山岩(角礫質)の硬軟の差による段差の例】

←W(海側)

E(山側)→ ←SW

NE→

写真①

写真②

「凸状地形」に関する検討 -No.3トレンチ 全景写真-

「凸状地形」に関する検討 -No.3トレンチトレンチ南側 スケッチ(展開図) -

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-11 再掲

「凸状地形」に関する検討 -No.3トレンチトレンチ北側 スケッチ(展開図) -

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-12 再掲

「凸状地形」に関する検討 – No.3トレンチ 火山灰分析データー

「凸状地形」に関する検討 – 「凸状地形」深部の断層の有無 ①C-9.0-1 位置図・断面図 – ^{第875回審査会 机上配布資料1}

■「凸状地形」の頂部付近から斜めボーリング等を実施した結果について,以下に示す。

「凸状地形」に関する検討 - 「凸状地形」深部の断層の有無 ①C-9.0-1[深度0-20m] -

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-16 再掲

ボーリング①C-9.0-1 コア写真[0~20m] 「凸状地形」に関する検討 - 「凸状地形」深部の断層の有無 ①C-9.0-1[深度20-40m]-

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-17 再掲

ボーリング①C-9.0-1 コア写真[20~40m]

「凸状地形」に関する検討 −「凸状地形」深部の断層の有無 ①C-9.0-1[深度40-50m] - [|]

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-18 再掲

C-9.	0-1	(2の2))			G	L =	22	. 24	m		∟ =50. 0m
標	標	深	柱	地	色				最	R	岩	
			14	-0		Ξ	7		大	Q	級	51 F
尺	高	度	状	質		Ħ	(1)	释 (6)	7	D	X	車 58
			図	名	調	20	40 60	80	長		分	
(m) 40	(m)	(m)	0.0	- 2000	m 40		\downarrow		(cm)	(96)		
-			v v v		ANK THE	X	X	X	61	100		
-			v.v			X	X	X	49	100		
B			Ŷ,Ŷ	安山岩		X	X	X	76	95		
			V V	(角碟)	暗赤褐	X	X	X	31	92	Bb	
45			***			X	X	X	48	100		
-			v v			X	X	X	81	100		
-	-95 71	47.05	Ů.V			X	X	X	28	87		
-	-42, 71	4/. 22	VVV	da luk		X	X	X	22	40		
-	-27.76	50.00	V V	(均質)	暗紫灰	X	X	X	72	100	ва	
50								T				
-												
-												
-												
55 -												
-												
1												
60												
-												
-												
-												
- 65												
-												
-												
70 -												
-												
-												
75												
-												
80												
0011		-	-	-	-	_	-	_	-			

深度(m)

40

41

42

43

44

45

46

47

48

49

ハーリンク(10 9.0 コア写真[40~50m]

・ボーリングコアには、破砕部は認められない。

「凸状地形」に関する検討 -- 「凸状地形」深部の断層の有無 ②C-9.0-1'位置図・断面図-^{第875回審査会合 机上配布資料1}

「凸状地形」に関する検討 -- 「凸状地形」深部の断層の有無 ②C-9.0-1'[深度0-15m] - ^{第875回審査会合 机上配布資料1} P.6.2-1-20 再掲

C	9. 0-1	' (10	D1)			GI	_=2	2.1	8m		L=30.	Om		х х	
枳	標	深	柱	地	色			最	R	岩			深度(m		深度(m)
		ete	状	質		採	取率	7	Q D	級区	記	事	0	Real And And And And And	1
	m	度	図	名	調	20	(96 40 60 81) #	ł	分		コア写直範囲	0	Here and the second sec	1
(n) (m)	(m)			褐			(01	1)(96)	-	0.00~3.70 堡土。		1	LIAC I THAT I THE	2
	-		V		しに忘い 黄褐	X		8					2	The second se	3
	-		$ \wedge$		にぶい 赤褐 巻線	U.		3							
	- <u>19.5</u> 19.3	5 <u>3.70</u> 5 <u>4.00</u>	ان ب ا	安山岩	褐	X	XX	18	5 -	Db	3.73~3.77 土砂状コア。 3.94~4.00 土砂状コア。		3		4
1	17.9	6.00	V V	質) 安山岩	灰褐 黄灰	Û		5	5 88	Ca	5.30~7.75 周囲に比べやや軟質。 5.85~6.03 周囲に比べ軟質。 6.00~6.03 土砂状~細片状コア。		4		-
	16.8	8 7.50	v . v	安山岩 (角碟	灰褐 に ぶい	Û	Ø	6	8 84	Cb			4		5
	-			<u>, n</u> ,	反視	X		1	9 50		7.61~7.63 土砂状~細片状コア。		5	North Contraction of the second second	6
1	-		v v			Û		3	35 62 35 82 Ca	1				and the second s	
	-		v v		灰才リ	X	XX	2		Ca	10.91~11.00 細片状~岩片状コア。		6		7
	-		V v		-7	X		1	5 39		11.95~12.00 細片状~岩片状コア。		7	CARD TO THE WAR TO THE	8
	-		v.v	安山岩 (均質)		Û		1	8 33		14.21~14.25 細世社っマ		,		0
1	1		V V	1	暗灰	X		4	s 0 8 51		15.10~15.20 周囲に比べ教員。		8	LAN AN IN TA J	9
	2		V V			V.	Ø	5	4 54	Ba	16.17~16.22 細片状~岩片状コア。			Carl and a stand and and a stand and and a stand and a stand and a stand and a stand and and a stand and a stand and a stand a	
	-		V V	,	暗赤灰	X		+	4 25 8 47		18.12~18.14 細片状コア。		9	Et Walter I Change	10
2	8.4	3 19.45	5 ¥ . V		灰赤	X		1	4 45	Cb	19.91~20.50 十砂球~岩片球コア		10		11
Ĩ	H				黑褐		XX	1	0 10				11	The second second second	12
	-					X		1	14 27		22 51~22 76 土砂球~岩片球コア。		**		12
	Ę			安山岩 (角碟 智)	灰赤	X		2	4 56				4.2	2 (10 / 1) 000/000 (10 / 10 / 10 / 10 / 10 / 10 /	4.0
2	-		V V		未祝	Û		3	5 87 1 86	Bb			12		13
	E		v.v.v	,		U.		3	2 63				13		14
	2.2	8 28.15			昭福	Ű.	X	5	1 67	-	27.50~27.58 周囲に比べ軟質。 27.54~27.58 土砂状〜細片状コア。		14	Provent and the second second	15
2	0.9	7 30.00		凝灰角 礫岩	暗赤褐	X	X	4	2 90						
	-													ボーリング②C-9.0-1'	
	-													コア写真[0~15m]	
3															
	1														
	-														
4	-														

「凸状地形」に関する検討 -- 「凸状地形」深部の断層の有無 ②C-9.0-1'[深度15-30m]-^{第875回審査会 机上配布資料1} P.62-1-21 再掲

・ボーリングコアには、破砕部は認められない。

5.3-3-36

「凸状地形」に関する検討 – 「凸状地形」深部の断層の有無 ③C-9.1-2 位置図・断面図 – ^{第875回審査会合 机上配布資料1}

「凸状地形」に関する検討 --「凸状地形」深部の断層の有無 ③C-9.1-2[深度0~15m]-

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-23 再掲

C-9.	1-2((1の1)		_	GL	=23	2.19)m			L=30.	Om		深度(m)			
標	標	深	柱	地	色		P	最大	RQ	岩級					0	CATELY CONTRACTOR	1	
尺	高	度	状	質		採	取率 (%)	コ ア 長	D	区公		58	事		1	FILL STORE STORE STORE STORE	2	
(m)	(m)	(m)	X	名	調	20 40	60 80	(cm)(96)	7	0.00.4.00.15.4		コア写真	真範囲	0		2	
			\mathbb{N}	1	褐灰		X			2226	0.00~4.00 201.				Z		3	
-				-	黄福		X			-						(-3)-2 Boardox		
5-	18.36	1.99	¥	安山岩 (均質) 安山県	明褐		X	30	90	Ca Cb	-				3		4	
-	10.41	0.00		(角標 質)	反オリ		X	38	100	Ca					4		5	
-			VVV		-7		XX	32	86	Ba					5		6	
10			VVV		オリー		X	28	69	Ca	9.02~9.06 稲片状コア。					TATES PARTINE TO AN A STATE OF A		
-			v v		ブ魚		X	36	89	Ba	-				6		7	
-				安山岩	≀ Æ		X	20	61	Ca	-				7	THE YEAR AND	8	
15				(13) (0()	黑褐		X	61	86		13.84~13.87 細片状コア				, 0		0	
-			v v v v		黑褐		X	42	92						0		5	
-					2 		X	54	84	Da					0		10	
20	7.94	20.15			褐灰		X	26	57						9		10	
	6.99	21.50	v v v v	安山岩 (角礫 質)	灰赤 ~ 赤黒		X	20	80	Rb					10	CALLS IN KIN	11	
	6.14 5.79	22. 70 23. 20		凝灰角 碟岩 安山岩	暗赤褐にぷい		X	54	100						11		12	
		25.16		() 阿 爾 質) 安山岩 (均質)	赤灰黑褐		X	21	62 5 59	Ba								
-		20.10	×.*		赤灰		X	26	58		1				12		13	
-			↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓	安山岩 (角礫 質)	暗赤褐		X	40	100	Bb					13	CARLEN AND AND AND AND AND AND AND AND AND AN	14	
30	0.98	30.00		2007	暗赤灰赤褐		X	22	96 96						14	REAL FOR THE PARTY AND THE	15	
-																		
-																ボーリング③C-9.1-2		
-																コア写真[0~15m]		
35 -																		
40																		

「凸状地形」に関する検討 -- 「凸状地形」深部の断層の有無 ③C-9.1-2[深度15~30m]-^{第875回審査会 机上配布資料1}

・ボーリングコアには、破砕部は認められない。

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係①–

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-25 再掲

■「凸状地形」周辺で群列ボーリングを実施した結果について,以下に示す。

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係②–

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-27 再掲

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係③–

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑤–

位置図

真(深度0~5m) マ 礫混じり砂質シルトと安山岩(角礫質)の境 (EL19.42m)

C-9.8-1 深度(m) 深度(m) 1.0 0.0 埋土 1.0 2.0 安山岩(角礫質) 2.0 3.0 3.0 4.0 5.0 4.0 ▼ 埋土と安山岩(角礫質)の境界 コア写真(深度0~5m) (EL21.83m)

5.3-3-44

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-30 再掲

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑥–

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-31 再掲

「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑦-







第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-32 再掲

「凸状地形」に関する検討 – 「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑧–





「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑨–

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-33 再掲







「凸状地形」に関する検討 –「凸状地形」と周辺岩盤の硬軟の関係⑩–

第875回審査会合 机上配布資料1 P.6.2-1-34 再掲







(5) S-2•S-6南方延長の連続性調査(今後の課題④(2)(3)(4))

S-2•S-6南方延長の連続性調査(今後の課題④(2)(3)) –ボーリング調査–

第875回審査会合 資料1 P.426 再掲

 ○有識者会合は, S-2・S-6南方延長における断層露頭の有無とその状況を確認することを「今後の課題④(2)」, S-2・S-6南方延長(エリア1-1)における中位段丘 I 面堆積物との関係を調査することを「今後の課題④(3)」として示している。
 ○これを踏まえ, ボーリング調査を実施した結果, S-2・S-6は, N-5.1孔以南に認められないことから, 南方延長の中位段丘 I 面及び露岩域まで 連続しない。



【ボーリング調査結果 N-5.1孔①】

【S-2·S-6南端の評価】

・基礎掘削面から南方に追跡した結果, L-6' 孔, 事務本館前トレンチ, M-5孔付近までS-2・S-6を確認。
 ・L-6' 孔と事務本館前トレンチで確認したS-2・S-6の位置, 走向・傾斜を考慮して, 南方への想定延長範囲を設定。
 <u>・N-5.1孔の想定延長範囲内に, S-2・S-6が認められないため, S-2・S-6はこれ以上連続しない。</u>

【N-5.1孔の評価】

・右の断面図に示すとおり、S-2・S-6の想定延長範囲は、深度15~50mとなる。
 ・想定延長範囲において、S-2・S-6は認められない。
 (想定延長範囲のコア写真は、次頁)







S-2•S-6(EL-4.7m)





【ボーリング調査結果 N-5.1孔②】

N-5.1孔(孔口標高20.19m, 掘進長50m, 傾斜45°)



コア写真(深度15~50m)

【ボーリング調査結果 O-4.8孔】

【S-2·S-6南西延長の評価】

S-2・S-6は、さらに延長部でも、O-4.8孔、O-5.0孔及びO-5.1孔の3孔
 で連続しないことを確認している。

【O-4.8孔の評価】

下の断面図に示すとおり、S-2・S-6の想定延長範囲は、深度21.3m~
 孔底以深となる。

・想定延長範囲において、S-2・S-6に対応する破砕部は認められない。







調査位置図

- S-2·S-6(EL-4.7m)
- ボーリング箇所

コア写真(深度21~45m)

【ボーリング調査結果 O-5.0孔①】

【0-5.0孔の評価】

- 下の断面図に示すとおり、S-2・S-6の想定延長範囲は、深度3.9m~
 孔底以深となる。
- ・想定延長範囲において、S-2・S-6に対応する破砕部は認められない。









S-2·S-6(EL-4.7m)

○ ボーリング箇所

【ボーリング調査結果 O-5.0孔②】

【0−5.0孔の評価】

下の断面図に示すとおり、S-2・S-6の想定延長範囲は、深度3.9m~
 孔底以深となる。

・想定延長範囲において、S-2・S-6に対応する破砕部は認められない。



O-5.0孔(孔口標高21.08m, 掘進長71m, 鉛直)



コア写真(深度27~71m)

第875回審査会合 資料1 P.432 一部修正

【ボーリング調査結果 O-5.1孔】

【0-5.1孔の評価】

 下の断面図に示すとおり、S-2・S-6の想定延長範囲は、孔口以浅~ 深度47.0mとなる。

・想定延長範囲において、S-2・S-6に対応する破砕部は認められない。







S-2-S-6南方延長の連続性調査(今後の課題④(4)) - 海上音波探査-

第875回審査会合 資料1 P.433 再掲

○有識者会合は、S-2・S-6南方延長海域における音波探査記録結果の再検討を「今後の課題④(4)」として示している。
○これを踏まえ、音波探査記録を再解析した結果、S-2・S-6の南方延長海域の3測線(下図)において断層は認められない。



補足資料5.3-4

上載地層法に関する調査結果(S-4)

(1) 35m盤トレンチ

35m盤トレンチ(A) 一底盤写真・スケッチー





S−4付近詳細スケッチ

35m盤トレンチ(B) 一底盤写真・スケッチー



35m盤トレンチ(B) ー北面・南面・底盤 詳細スケッチー

←N

←N

出国

5

底盤1

スケッチ範囲

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-6 再掲



第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-7 再掲

35m盤トレンチ(B) ー北面・南面・底盤 写真ー









* 人工改変により南面には 上載地層は分布しない。

(2) 35m盤法面

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-9 再掲

35m盤法面表土はぎ -全景写真-



35m盤トレンチ及び35m盤法面 全景写真













凡例



安山岩(均質)

風化して灰色~灰褐色を呈する。全体に3~30cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目 は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化して おり、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。岩芯は硬質で暗灰色を呈する。

安山岩(角礫質)

風化して褐灰色~赤紫色を呈する。全体に30~100cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化しており、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。角礫部は、灰~暗灰色を呈し硬質である。礫径は30~100cm程度が多く、最大200cmである(標尺23m付近)。標尺50m付近には、北へ緩く傾斜する割目が2~5cmの間隔で認められる。

HIa段丘堆積物

基質は細~中粒砂からなり、にぷい黄褐色~明褐色(10YR5/3~7.5YR5/6)を呈する砂礫層。 径3~35cmの安山岩礫を40~60%以上含み、礫同士が接した礫支持構造が認められる。 亜円~亜角礫を主体とし、円礫も混じる。礫は半クサリ礫化している。基質は良く締まって おり、指圧であとが残らない。褐~黒色の斑紋の沈着によって、一部は半固結している。





凡例



安山岩(均質)

風化して灰色~灰褐色を呈する。全体に3~30cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目 は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化して おり、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。岩芯は硬質で暗灰色を呈する。

安山岩(角礫質)

風化して褐灰色~赤紫色を呈する。全体に30~100cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化しており、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。角礫部は、灰~暗灰色を呈し硬質である。

HIa段丘堆積物

基質は細~中粒砂からなり、にぷい黄褐色~明褐色(10YR5/3~7.5YR5/6)を呈する砂礫層。 径3~35cmの安山岩礫を40~60%以上含み、礫同士が接した礫支持構造が認められる。 亜円~亜角礫を主体とし、円礫も混じる。礫は半クサリ礫化している。基質は良く締まって おり、指圧であとが残らない。褐~黒色の斑紋の沈着によって、一部は半固結している。



(3) S-4トレンチ







 色調:7.5YR4/7 土壤構造:弱度,中〜細粒亜角塊状構造

 赤色土壤(重埴土)
 色調:2.5YR ~ 5YR4/7,キュータン2.5YR5/8。
 やや明瞭な網目状の斑紋が認められる。
 土壤構造:中〜強度,細粒亜角塊状構造。
 礫:下部には最大径25cm,平均径3cmの安山
 岩亜角〜亜円環(径10cm以下はくさり
 →着をし)が10~20%程度混入する。
 濃入部の基質はシルト〜粘土で色調

7.5YR \sim 5YR4/6.

明褐色土壤 (軽埴土)

砂礫層 色調:黄褐~雑色 礫:最大径6cm,平均径2cm,安山岩亜円~ 亜角礫主体,くさり礫が多い。 基質:安山岩起源の粗粒砂~細礫よりなる。 黄白色~白色の軟質物質が粒子間を充 填する。 下部の10~20cmは安山岩起源の粗粒砂~細 礫が主体をなして分布する。

※3:N52°E/74°NW (真北補正)





S-4トレンチ - 南西壁写真-





・S-4は、穴水累層の凝灰角礫岩の中で消失する。

*写真中の白いスプレーは岩盤上面等 を示したものであるが、詳細観察前の ものであり、スケッチと異なる。 写真① 南西壁写真

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-22 再掲

S-4トレンチ - 南西壁拡大写真-



S-4トレンチ ー北東壁写真ー



写真③ 北東壁写真
S-4トレンチ ー北東壁拡大写真-

5.3-4-24

SE→



S-4トレンチ ー北東壁S-4付近拡大写真ー

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-25 再掲

←NW $SE \rightarrow$ 岩盤 上面

・堆積構造が確認できるトレンチ 壁面の詳細な写真の観察によ れば、主せん断面の直上におい て、岩盤の上面に段差はなく、そ の直上を覆う砂礫層に断層変位 を示唆するようなせん断面や地 層の擾乱は認められない。

主せん断面 写真⑤ S-4付近拡大写真(岩盤上面を加筆)

【破砕部の分布について(参考)】

〇当時の記載によると、岩盤の下半部には粘土状破砕部(シーム)及び固結した粘土・砂状破砕部(凝灰質な細粒部)が分布し、岩盤の上半部には固結した 粘土・砂状破砕部(凝灰質な細粒部)のみ分布する。

〇固結した粘土・砂状破砕部のみ分布する箇所も含めて、S-4が連続するものとした。



S-4トレンチ 堆積物の年代データの拡充①

■S-4トレンチの堆積層の年代に関するデータ拡充を目的として, S-4トレンチに近接し, 類似した地形面上で採取した既往の ボーリング試料(G-10孔)を用いて, 地質観察及び火山灰分析等を行った。 <G-10柱状図>



第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-27 再揭

S-4トレンチ 堆積物の年代データの拡充②

■G-10孔コアから火山灰分析及び遊離酸化鉄分析を実施した結果について、以下に示す。



・S-4トレンチの砂礫層に相当する地層であるG-10孔のc層は、火山灰分析・遊離酸化鉄分析の結果を踏まえると、少なくとも約12~13万年前以前の堆積物であると考えられる。

第935回審査会合 机上配布資料1 P.5.3-4-28 再掲

補足資料5.3-5 過去の調査データ

(1) 1号原子炉建屋底盤

1号原子炉建屋底盤 一調査結果-

○1号原子炉建屋底盤(EL-7.1m)では,砕屑岩脈がS-1を分断するように分布しており,そこに破断等の変状は認められない。
○砕屑岩脈は未固結な状態で地下深部の高封圧下で形成したと考えられ,少なくとも後期更新世以降に形成したものではない(5.2.1孔(1-5))。





砕屑岩脈

・砕屑岩脈がシームS-1を分断するように分布し、そこに破断等の 変状は認められない。





(2) 岩盤調査坑

岩盤調查坑 一地質観察結果一

O岩盤調査坑において、S−1とB−1が並走して分布する。

〇岩盤調査坑の切羽において,礫がS-1に入り込んでいるように分布しており,その礫に破断は認められない。



岩盤調査坑底盤 スケッチ

【No.20切羽】



研磨面写真

研磨面写真(S-1等を加筆)

・礫がS-1に入り込んでいるように分布しており、その礫に破断は認められない。

【No.17切羽】



観察面概念図(No.17-1_90)

・礫がS-1に入り込んでいるように分布しており、その礫に破断は認められない。

(3) SEM観察



F



・SEM観察の結果,条線が認められた最新面上に,フレーク状の粘土鉱物の自形結晶を確認した。 ・この粘土鉱物の自形結晶に破砕は認められない。

5.3-5-12

SEM観察(S-2•S-6)



最新面写真(下盤側上面)

試料(E-8.33"孔)

下

下

・SEM観察により、条線が認められた最新面上における粘土鉱物(XRD分析, EPMA分析からI/S混合層と認定)の 結晶構造及びその破砕状況を観察した。 ・SEM観察の結果、条線が認められた最新面上に、フレーク状の粘土鉱物の自形結晶を確認した。 ・この粘土鉱物の自形結晶に破砕は認められない。







・SEM観察の結果,条線が認められた最新面上に,フレーク状の粘土鉱物の自形結晶を確認した。 ・この粘土鉱物の自形結晶に破砕は認められない。

5.3-5-14

参考文献

■阿部勝征・岡田篤正・垣見俊弘(1985):地震と活断層,アイ・エス・ユー株式会社,

- Adisaputra, M. K., Kusnida, D.(2010): Paleocene postgenetic Accumulation of Nannoplankton on the Phillipsite Minerals in Roo Rise, Indian Ocean, Jurnal Geologi Indonesia, Vol.5 No.1 Maret 2010 : 49–56.
- ■赤木功・井上弦・長友由隆(2003):九州南部に分布する赤黄色土(古赤色土)の産状,日本土壌肥料學雑誌,74,623-630.

■雨宮健太(2008):X線分光の現在 IV.X線吸収微細構造分光法,分光研究,第57巻,第4号,205-215.

■青木かおり・町田洋(2006):日本に分布する第四紀後期広域テフラの主元素組成-K₂O-TiO₂図によるテフラの識別,地質調査研究報告,57,239-258.

■地質調査所編(1956):日本鉱産誌,東京地学協会,66.

■藤原治・柳田誠・三箇智二・守屋俊文(2005):地層処分からみた日本列島の隆起・侵食に関する研究,原子カバックエンド研究, Vol.11, No.2, 113-124.

■古澤明・中村千怜(2009):石英に含まれるガラス包有物の主成分分析によるK-Tzの識別,地質学雑誌,115,10,544-547.

■原子力規制庁:北陸電力株式会社志賀原子力発電所の敷地内破砕帯の評価について(報告),平成28年4月27日 平成28年度 第6回原子力規制委員会,資料1-1.

■濱田麻希・瀧川哲也・奥野正幸(2018):石川県羽咋郡志賀町富来鉱山に産する金および銀鉱物の産状,日本鉱物科学会2018年年会講演要旨, R7-P04.

- Hamada, M., Takikawa, T., Takuda, A., Kobayashi, W., Ishida, S., Hiramatsu, Y., Hasebe, N. (2019): Au-Ag mineralization in Togi vein type deposits, Ishikawa, Japan, Goldschmidt Abstracts, 1262.
- ■服部貴志・浜田昌明・高山陶子・小野田敏・坂下学・山口弘幸・平松良浩(2014):古砂丘・古期扇状地に関する空中写真を活用したDEM解析による地形特性の検討,地形, Vol.35, no.4.

■平井佐利(2004MS):能登半島志賀町·富来町の穴水累層安山岩類の岩石学:洪水安山岩の可能性,金沢大学自然科学研究科修士論文.

Hoshino, K., Koide, H., Inami, K., Iwamura, S., Mitsui, S. (1972) : Mechanical properties of Japanese Tertiary sedimentary rocks under high confining pressures, Geol. Surv. Jpn., Rep. No.244.

■池原研・井上卓彦・村上文敏・岡村行信(2007):能登半島西方沖の堆積作用・完新世堆積速度と活断層の活動間隔,東京大学地震研究所彙報,82,313-319.

- ■石川県(1997):1:33,000漁場環境図「富来・志賀・羽咋海域」,石川県
- Itaya, T., Doi, M., Ohira, T. (1996): Very low potassium analysis by flame photometry using ultra low blank chemical lines : an application of K-Ar method to ophiolites, Geochemical Journal, Vol.30, 31-39.
- ■狩野謙一・村田明広(1998):構造地質学,朝倉書店。
- ■関西電力株式会社(2016):美浜発電所3号炉 地盤(敷地の地質・地質構造)について,平成28年5月20日 第361回審査会合,机上配布資料2,22-27.
- Lisiecki, L. E., Raymo, M. E. (2005) : A Pliocene-Pleistocene stack of 57 globally distributed benthic d180 records, Paleoceanography, 20 , PA1003, doi:10.1029/2004PA001071.

■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](第2刷),東京大学出版会.

■松原聰(2002):沸石の種類,岩石鉱物科学31,261-267.

■松井健・加藤芳朗(1965):中国・四国地方およびその周辺における赤色土の産状と生成時期一西南日本の赤色土の生成にかんする古土壌学的研究第2報、資源研究所彙報、64.

Miyashiro, A. (1974): Volcanic rock series in island arc and active continental margins. American Journal of Science, 274, 321-355.

■溝口一生・上原真一・谷口友規・飯塚幸子・飯田高弘・渡辺剛士(2019):高間隙な凝灰角礫岩の脆性-延性遷移に関する三軸変形試験:能登半島に産する中新世穴水累層を例として、日本 地質学会第126年学術大会、R13-P-9.

Mogi, K. (1965): Deformation and fracture of rocks under confining pressure (2), Elasticity and plasticity of some rocks. Bull, Earthquake Res. Inst., Tokyo Univ. 43, 349–379.

- ■長橋良隆・佐藤孝子・竹下欣宏・田原敬治・公文富士夫(2007):長野県,高野層ボーリングコア(TKN-2004)に挟在する広域テフラ層の層序と編年,第四紀研究,46-4,305-325.
- ■永塚鎮男(1975):西南日本の黄褐色森林土および赤色土の生成と分類に関する研究,農業技術研究所報告B第26号別刷.
- Nagatsuka, S., Maejima, Y. (2001): Dating of Soils on the Raised Coral Reef Terraces of Kikai Island in the Ryukyus, Southwest Japan: With Special Reference to the Age of Red-Yellow Soils, The Quaternary Research,40,137–147.
- Nakata, E., Yukawa, M., Okumura, H., Hamada, M. (2019): K-Ar dating by smectite extracted from bentonite formations, E3S Web of Conference, 98, 12015.

参考文献

- ■成瀬洋(1974):西南日本太平洋岸地域の海岸段丘に関する2・3の考察,大阪経大論集,99.
- ■日本金山誌編纂委員会編(1994):日本金山誌, 第4編, 101-106.

■日本粘土学会編(2009):粘土ハンドブック 第3版,技報堂出版.

■日本XAFS研究会編(2017):XAFSの基礎と応用, 講談社.

Paterson, M, S., Wong, T. (2005) : Experimental Rock Deformation – The Brittle Field (Second, Completely Revised and Updated Edition), Springer-Verlag Berlin Heidelberg.

Rowe, C. D., Kirkpatrick, J. D., Brodsky, E. E. (2012): Fault rock injections record paleo-earthquakes, Earth and Planetary Science Letters, 335-336, 154-166.

■三條暢久(1992):粘土鉱物の判定のしかた,協会誌「大地」, No.09, 12-19.

- ■產業技術総合研究所:地質図navi(https://gbank.gsj.jp/geonavi)(参照2019-8-22).
- Sato, H. (1989) : Study on genetic environment of high-magnesian andesites, Report for JSPS grant, General Study C, 1988, pp. 99.
- Sheppard, R. A., Fitzpatrick, J. J. (1989): Phillipsite from silicic tuffs in saline, alkaline-lake deposits, Clays and Clay Minerals, Vol.37, No.3, 243-247.
- Siddall, M., Chappell, J., Potter E. K. (2006): Eustatic sea level during past interglacials, Sirocko, F., Litt, T., Claussen, M., Sanchez-Goni, M. F. editors. The climate of past interglacials, Elsevier, Amsterdam, 75-92.

■白水晴雄(2010):粘土鉱物学(新装版)-粘土化学の基礎-,朝倉書店.

Srodon, J., Eberl, D. D. (1984): Illite, Micas (Reviews in Mineralogy, vol 3), S. W. BEILEY, editor., Mineralogical Society of America, 495-544.

■菅野三郎・奥村清(1978):地学の調べ方,コロナ社.

■周藤賢治・小山内康人(2002):岩石学概論・上記載岩石学ー岩石学のための情報収集マニュアル,共立出版.

■高木秀雄(1998):破砕ー塑性遷移領域の断層岩類,地質学論集,第50号,59-72.

- ■田中姿郎(2018):基盤岩の段差を埋める礫層の構造に関する検討,日本地球惑星科学連合2018年大会,HCG24-P09.
- ■地質調査所(編)(1956):日本鉱産誌 BI-b 主として金属原料となる航跡—銅・鉛・亜鉛—, 工業技術院地質調査所.
- ■遠田晋次・井上大栄・高瀬信一・久保内明彦・冨岡伸芳(1994):阿寺断層の最新活動時期:1586年天正地震の可能性,地震第2輯,第47巻,73-77.
- ■宇波謙介・福士圭介・高橋嘉夫・板谷徹丸・丹羽正和(2019a):能登半島西岸域の中新世安山岩中に認められる変質鉱物中のカリウムの存在状態とK-Ar年代の意義, 2019年度 日本地球化 学会年会, 3P19.
- ■宇波謙介・福士圭介・高橋嘉夫・丹羽正和(2019b):能登半島西岸域の中新世安山岩中に認められる粘土鉱物中のカリウムの存在状態,第63回粘土科学討論会,P11.
- ■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.

