資料1

志賀原子力発電所2号炉 敷地周辺の地質・地質構造について

敷地近傍の断層の評価 (コメント回答)

2022年7月29日 北陸電力株式会社



Copyright 2022 Hokuriku Electric Power Co., Inc. All Rights Reserved.



〇当社は,敷地近傍の断層の評価について,第1009回審査会合(2021年10月14日)及び現地調査(2021 年11月18,19日)において説明を行い,その際のコメントを踏まえ,第1024回審査会合(2022年1月14 日)において追加調査計画の説明を行い,データ拡充を行った。

〇本日は,審査会合及び現地調査以降に追加したデータを踏まえて,敷地近傍の断層の評価に関する コメント回答を行う。

敷地周辺の断層の分布と評価結果 ー概要ー

紫字は設置変更許可申請以降,追加・評価を見直した箇所 (16) (12) (17) √(8) (5) (4) (13) (7) (18) (3) (32) (2) (35) ▼ (11) (6) (9) 4 (27) • (27) (14) (33) (36) (15) 20km 100km ┦ 傾斜方向 敷地周辺の断層の分布 (後期更新世以降の活動が否定できないと評価した断層を表示)

後期更新世以降の活動が否定できないと評価した断層

	夕 称	長 オ	備老
動	4100 (1) 福浦断岡	3.2 km	今回コメント回答
地	(2) 兜岩沖断層	4.0 km	
傍	(3) 基盤島沖断層	4.9 km	
L	(4) 富来川南岸断層	9.0 km	今回コメント回答
	(5) 洒見断層	11.0 km	
	(6) 眉丈山第2断層	23.0 km	
	(7) 海士岬沖断層帯	17.5 km	
	(8) 富来川断層	3.0 km	
	(9) 羽咋沖東撓曲	33.6 km	
	。 (10) 能登島半の浦断層帯	11.6 km	
	(11) 羽咋沖西撓曲	23.0 km	
	^{ささなみおき} (12)笹波沖断層帯(東部)	20.6 km	
	^{ささなみおき} (13)笹波沖断層帯(西部)	24.5 km	
	(14) 邑知潟南縁断層帯	44.3 km	
	(15) 坪山ー八野断層	11.8 km	
敷	(16)前ノ瀬東方断層帯	29.5 km	
地	(17) 能都断層帯	19.8 km	
E	(18) 富山湾西側海域断層	79 km	
)))	(19) 砺波平野断層帯(西部)	26 km	
ענ	^{さるやまみさきほっぽうおき} (20)猿山岬北方沖断層	41 km	
	(21) 森本・富樫断層帯	27 km	火回以降說明
	(22) 砺波平野断層帯(東部)	21 km	
	(23) 呉羽山断層帯	35 km	
	(24) KZ3 · KZ4	41 km	
	(25) 能登半島北部沿岸域断層帯	96 km	
	(26) KZ6	26 km	
	(27) KZ5	28 km	
	(28) 牛首断層帯	78 km	
	^{あとっがわ} (29) 跡津川断層帯	69 km	
	。のとはんとうとうほうまき (30) 魚津断層帯及び能登半島東方沖の断層	128 km	
	(31) 御母衣断層	74 km	
	(32) NT1	45 km	
	(33) 福井平野東縁断層帯	45 km	
	(34) 石川県西方沖の断層	65 km	
	(35) NT2 • NT3	53 km	
	いといがや しずおかこうぞうせん (36) 糸魚川一静岡構造線活断層系	158 km	

敷地近傍の断層の分布と評価結果 ー概要ー

〇敷地近傍に分布する福浦断層, 兜岩沖		調査·評価		文献調査		リニアメント・		詳細調本		
断層,碁盤島沖断層及び敷地から約9km 北方に分布する富来川南岸断層につい		名称	活断層研究 会(1991)	今泉ほか (2018)	その他の 文献	│ 変動地形 (空中写真判読)	海上音波探査	(地質調査等)	評価	備考
ては,後期更新世以降の活動が否定で きないと評価した。 〇長田付近の断層,和光台南の断層,高ツ ボリルは近の3条のリニアメントについて		^{ふ<うら} (1) 福浦断層	確実度 I 2.5km	推定活断層 [約2.0km]	加藤・杉山 (1985)等 に図示あり	直線的に連続 する逆向きの 低崖等 約2.7km		下末吉期を経て赤色土壌化した地層 に断層の影響が否定できない。	約3.2km区間 ^{※1} を後期更 新世以降の活動が否定 できないと評価。	今回フ
は、対応する断層は認められないと評価 した。 〇海域において海上音波探査記録の解析 及び海底重力探査を実施した結果、富来		^{ながた} (a) 長田付近の断層	確実度 Ⅱ 2km	なし	加藤・杉山 (1985)等 に図示あり	直線的に連続 する急崖等 約2.5km		リニアメント・変動地形として判読した 急崖, 鞍部及び直線状の谷は, 穴水 累層と草木互層との地層境界に位置 し, そこに断層は認められない。	穴水累層と草木互層の 地層境界を反映した差 別侵食地形 ^{※2} であり、対 応する断層は認められ ない。	メント回答
川南岸断層から兜岩沖断層に連続する 構造は認められない。	敷地近傍	_{わこうだいみなみ} (b) 和光台南の断層	確実度 Ⅱ 2km	なし	なし	なし		高位段丘面に高度差が認められない。 和光台南の断層と推定される位置の 沢部に穴水累層が広範囲に連続して 分布し、そこに断層は認められない。	直線性・連続性に乏しい 谷地形であり、対応する 断層は認められない。	
	陸域	^{たか やまほくせいほう} (c) 高ツボリ山北西方 I リニアメント	確実度Ⅲ [約0.5km]	なし	なし	なし		リニアメントと推定される位置を横断す る沢部に穴水累層が広範囲に連続し て分布し、そこに断層は認められない。	直線性・連続性に乏しい 谷地形であり,対応する 断層は認められない。	
E R. IIII		^{たか やまほくせいほう} (d) 高ツボリ山北西方 Ⅱ リニアメント	確実度Ⅲ [約0.8km]	なし	なし	なし		高位段丘面に高度差が認められない。 リニアメントと推定される位置を横断し て穴水累層が連続で分布し、そこに断 層は認められない。	直線性・連続性に乏しい 谷地形であり,対応する 断層は認められない。	
高ツボリ山北西方エリニアメント 高ツボリ山北西方エリニアメント		^{たか やまとうほう} (e) 高ツボリ山東方 リニアメント	確実度Ⅲ [約3.4km]	なし	なし	なし		高位段丘面に高度差が認められない。 リニアメントと推定される位置を横断し て穴水累層が連続で分布し、そこに断 層は認められない。	直線性・連続性に乏しい 谷地形であり、対応する 断層は認められない。	
和光台南の断層 基盤島沖断層 福浦断層 長田付近の断層	敷地近	_{ごばんじまおき} (2) 碁盤島沖断層	なし		なし		B ₁₁ 層基底以下 の地層に変形 が認められる (3測線)	Β _{ιL} 層(中期更新世の地層)に変位, 変 形の可能性が否定できない。	約4.9km区間を後期更新 世以降の活動が否定で きないと評価。	
兜岩沖断層→ 志賀原子力発電所	傍 海 域	^{かぶといわおき} (3) 兜岩沖断層	なし		なし		B ₁₁ 層基底以下 の地層に変位, 変形が認められ る(4測線)	Β _{ιL} 層(中期更新世の地層)に変位, 変 形の可能性が否定できない。	約4.0km区間を後期更新 世以降の活動が否定で きないと評価。	
2km 断層等(赤線は後期更新世以降の活動が否定	敷地周辺陸域	とぎがわなんがん (4) 富来川南岸断層	確実度 Ⅱ 2km	推定活断層 [約6.4km]	加藤・杉山 (1985)等 に図示あり	直線的に連続 する急崖等 約6km		地下深部で逆断層を確認したものの, 断層を覆う上載地層や, 断層を挟んで 明確な段丘面が認められない。	約9.0km区間 ^{※9} を後期更 新世以降の活動が否定 できないと評価。	今回コメント回答
できないと評価したもの) (細線はリニアメント・変動地形は判読さ れないが、文献に示されたもの)							※1:福浦	断層南端の評価等をより確実にするため)に,現地調査(2021.11.18,	

評価結果一覧表

断層の傾斜方向

敷地近傍の断層等の分布

[]括弧内は文献から図読した長さ [活断層研究会(1991)] 確実度 I:活断層であることが確実なもの 確実度Ⅱ:活断層であると推定されるもの 確実度Ⅲ:活断層の疑のあるリニアメント

19)以降に追加調査を実施(詳細は次頁以降)。

- ※2:長田付近の断層について、リニアメント・変動地形に対応する穴水累層と 草木互層の不整合境界の詳細観察結果を追加(P.190~192)。
- ※3:富来川南岸断層の北東端の評価にあたり、今田付近の地質データを用い て評価したことについて、より詳細な説明を追加(P.219,224~227)。

5

福浦断層に関する追加調査結果(概要)

紫字:第1024回審査会合以降に追加した調査

〇第1009回審査会合(2021.10.14), 現地調査(2021.11.18, 19)及び第1024回審査会合(2022.1.14)での審議を踏まえ, 福浦断層の評価に関するデータ拡充のための 追加調査を実施した結果(概要)を下表に示す。

【福浦断層の南端付近に関する追加調査結果】

区分	調査位置 (次々頁)	対応する コメント	追加調査の項目	調査目的	調査結果	記載頁	
	۸		 ・ボーリング調査:7孔 (大坪川ダム左岸) OS-1~OS-4孔 OS-9孔 OS-11孔 (詳細はP.9) 	 ・大坪川ダム右岸の2本の断層の南方延長については、改変前の地形図、大坪川ダムの基礎掘削面観察結果等を踏まえると、大坪川ダム下流方向には延長しないことから、大坪川ダム左岸で群列ボーリングを実施し、福浦断層の有無、断層トレースを確認する。 	 ・大坪川ダム左岸において、西側のリニアメント・変動地形の延長位置において、 未固結な粘土を挟在する破砕部を確認した。この破砕部は、走向・傾斜が福 浦断層と調和的であることから、福浦断層に対応すると判断した。 ・東側のリニアメント・変動地形に対応する位置においても、固結した破砕部を 確認した。この破砕部は、福浦断層と走向・傾斜が調和的であることから、福 浦断層に対応すると判断した。 	P.80, 81, 82, 84, 90 ~92	
福浦断層南部	B	22 32 33	 ・ボーリング調査:2孔 (F-1'孔付近) FD-3孔, FD-6孔 (詳細はP.9) 	・大坪川ダム左岸のF-1' 孔で確認した福浦断 層に対応する破砕部が現状では不明瞭であ ることから, ほぼ同じ位置でボーリングを行い, 福浦断層の有無, 断層トレースを確認する。	 ・F-1' 孔とほぼ同じ位置でFD-6孔を掘削した結果、これまで福浦断層に対応すると評価していた破砕部が認められなかった。 ・また、FD-3孔、ルートマップHにも福浦断層に対応する破砕部が認められないことから、F-1' 孔付近には東側のリニアメント・変動地形に対応する断層は認められない(福浦断層(東側)の南端)。 	P.80, 81, 83, 85~89	
断層トレースの 確認 ① ①				 ・表土はぎ調査:1箇所 (ルートマップI) (詳細はP.9) 	・④ボーリング調査の結果,確認された断層の 連続性及びその性状を確認する。	 ④で確認された断層の延長位置において、表土はぎ調査を実施した結果、未 固結な粘土を挟在する断層を確認した。この断層は、福浦断層と走向・傾斜が 調和的であることから、福浦断層に対応すると判断した。 	P.80, 81, 83, 95∼97
		 ・ボーリング調査:3本 (大坪川ダム左岸) FD-8孔, FD-8'孔, FD-9孔 (詳細はP.9) 	・②表土はぎ調査の結果,確認された断層の連 続性を確認する。 ・④及び②で確認された断層の延長位置において,未固結な粘土を挟在 砕部を確認した。この破砕部は,走向・傾斜が福浦断層と調和的である ら,福浦断層に対応すると判断した。		P.80, 81, 83, 93, 94		
	Ē	23	・反射法地震探査:4測線 (福浦断層南部) 総延長:約6.5km (詳細はP.10)	・福浦断層南部を横断するように反射法地震探 査を実施し、福浦断層南部の断層の分布や 傾斜などの地下構造を確認する。	 ・敷地を通り、福浦断層南部を横断する反射法地震探査(A測線)の結果、福浦 断層に対応する断層が推定される。 ・大坪川ダム湖内の反射法地震探査(B測線・C測線)の結果、西側・東側のリニ アメント・変動地形に対応する2本の断層が推定される。 	P.58, 59, 65∼79	
福浦断層 南端の確認	Ē	22	 ボーリング調査:5本 (ルートマップF付近) FD-1孔, FD-2孔 FD-4孔, FD-5孔, FD-7孔 (詳細はP.9) 	 ・ルートマップFの表土はぎにおける露欠区間において、断層の有無を確認する。 ・リニアメント・変動地形の南西方に北東-南西方向の谷地形及び鞍部が認められることから、群列ボーリングを実施し、断層の有無を確認する。 	 ・ルートマップFの表土はぎの露欠区間や、南西方に認められる谷地形及び鞍部にあたる位置において、ボーリング調査を実施した結果、いずれも福浦断層に対応する破砕部は認められない(福浦断層(西側)の南端)。 ・よって、①で確認された断層の延長位置にあたるルートマップFの表土はぎ箇所を福浦断層の南端と評価した。 	P.126, 130 ~134	
	G	35	・反射法地震探査:2測線 (福浦断層南方延長) 総延長:約2.7km (詳細はP.11)	・より確実な端部評価のため, 福浦断層南方延 長において反射法地震探査を実施し, 断層の 有無を確認する。	・福浦断層の南端と評価したルートマップFより南方において実施した反射法地 震探査の結果,福浦断層に対応する断層は推定されない。	P.137~140	
大坪川ダム基礎 掘削面で確認し たシーム (断層o)	₿	33 34	 ・ボーリング調査:5孔 (大坪川ダム左岸) OS-5~OS-9孔 ・段丘面調査 ・薄片観察 (詳細はP.12) 	・大坪川ダム基礎掘削面で確認したシームの性 状及び福浦断層との関係について確認する。	 ・ボーリング調査を実施した結果、安山岩と凝灰角礫岩の境界にシームに対応 する破砕部(以下、断層。と呼ぶ)を確認した。 ・ボーリング調査(OS-9孔)の結果、福浦断層の上盤側で認められた断層。は、 福浦断層(西側)を越えて下盤側に認められない。一方、福浦断層(西側)は 断層。の延長位置を越えて直線的に分布している。 ・断層。の長さは最大でも約360mであり、断層。と福浦断層は分岐や共役の関 係ではない。 ・断層。を挟んで高位段丘 I b面に高度差は認められず、薄片観察の結果、断 層。の最新活動はイライト/スメクタイト混合層(I/S混合層)の生成以前である ことから、断層。に後期更新世以降の活動はないと評価した。 	P.141~179	

【福浦断層(南端付近以外)に関する追加調査結果】

区分	調査位置 (次頁)	対応する コメント	追加調査の項目	調査目的	調査結果	記載頁
福浦断層 上下盤の地質	1	28	 ・露頭観察 ・ボーリングコア観察 ・XRD分析等 (大坪川ダム右岸トレンチ, FK-1孔) (詳細はP.13) 	・福浦断層の基礎的なデータとして, 福浦断 層の上下盤に分布する地質や変質状況を 確認する。	 ・福浦断層周辺の岩相分布については、断層北部で火山砕屑岩(凝灰角礫岩, 凝灰岩等)が卓越し、南部では安山岩(均質・角礫質)が卓越する。 ・断層を挟んで上下盤で、岩相が大きく変化する状況は認められない。 ・FK-1孔における福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、変質状況に上下盤で明瞭な違いは認められない。また、変質の影響により不明確となっているが、上下盤で明らかな原岩の組成の違いは示唆されない。 ・大坪川ダム右岸トレンチにおける福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、下盤の方がやや変質を強く受けている。また、上下盤とも酸性の熱水変質作用を受けた岩相となっており、明らかな岩相の違いは示唆されない。 ・よって、福浦断層北部~南部において、断層を挟んで上下盤で明らかな岩相の違いは認められず、断層活動による変位量の推定は困難である。 	P.40, 48~ 57
福浦断層の 性状・活動履歴	J	29	 ・露頭観察 (大坪川ダム右岸トレンチ) (詳細はP.14) 	・上載地層や破砕物の性状から考えられる活 動履歴の状況について整理する。	・福浦断層は、①砂礫層、砂層(MIS5eより古い高海面期に堆積)の堆積後 ~赤色土壌の形成前(MIS5eより古い時期)、②赤色土壌の形成時 (MIS5e)から明褐色土壌の形成前、③明褐色土壌及び黄褐色シルト層の 形成後の3つの期間に、それぞれ活動した可能性があると判断した。	P.40~42, 44, 47
	ĸ	30	・薄片観察 (ルートマップA) (詳細はP.15)	・福浦断層北部のルートマップAの断層aと 福浦断層の性状や運動センスを比較し, 断層aが福浦断層に対応するものか確認 する。	 ・ルートマップAで確認した断層aは、走向・傾斜はNS/60°W、薄片観察から 推定される変位センスは逆断層センスであり、福浦断層と調和的である。 ・よって、ルートマップAで確認された断層aは福浦断層に対応すると判断した。 	P.105~109
福浦断層 北端の確認	C	31	・露頭観察 ・XRD分析等 (ルートマップD, E) (詳細はP.15)	・ルートマップD, Eに露出する穴水累層に ついて,変質状況を確認する(白色脈の 分析)とともに,福浦断層の北方延長位 置を横断して地層境界や層理の連続性に ついて確認する。	 ・ルートマップD, E及びその周辺の地質は、岩相分布の特徴から、岩相変化の多い I 層と岩相変化の少ない I 層に区分される。 ・地表踏査の結果、I 層は断層aの北方延長位置を挟んで谷底付近に連続して分布し、断層は認められない。また、I 層とII層の地層境界は、断層aの北方延長位置を挟んでほぼ同じ高度で連続している。 ・断層aの北方延長位置付近で認められる層理の東西方向の傾斜はほぼ水平~22°東傾斜であり、福浦断層北方付近の広域的な地層の傾斜(10°~22°東傾斜)と概ね一致し、断層aの北方延長位置に近づくにつれて層理が急傾斜となる傾向は認められない。 ・このことは、ルートマップDの表土はぎ地点を福浦断層の北端と評価したことと整合する。 	P.105, 114 ~119



福浦断層の南端付近に関する追加調査結果(概要)

コメントNo.22, 32, 33の回答

【福浦断層南部 断層トレースの確認】

○東側のリニアメント・変動地形の延長位置において、反射法地震探査(B測線・C測線)の記録から西傾斜の逆断層が推定され(P.10)、ボーリング調査の結果、 OS-4孔に対応する破砕部を確認したものの、FD-6孔及びFD-3孔には対応する破砕部は認められない(福浦断層(東側)の南端)。

O西側のリニアメント・変動地形の延長位置において、反射法地震探査(B測線・C測線)の記録から西傾斜の逆断層が推定され(P.10)、ボーリング・表土はぎ調査 の結果、OS-9孔、OS-3'孔、OS-2孔、ルートマップIの表土はぎ箇所、FD-8孔及びFD-9孔に対応する断層が認められる。その南方延長にあたるルートマップFの 表土はぎ調査及びボーリング調査の結果、福浦断層に対応する断層は認められない(福浦断層(西側)の南端)。

〇さらに南方において実施した反射法地震探査(E測線,F測線)の結果,福浦断層に対応する断層は推定されない(P.11)。

〇福浦断層南部の断層トレースを詳細に確認した。その結果,福浦断層の南端の評価(ルートマップFの表土はぎ箇所)に変更はない。



【反射法地震探査(A測線, B測線, C測線, D測線)】

○福浦断層の地下構造及び福浦断層南部の分布を把握するために,反射法地震探査を実施した結果,A測線では,リニアメント・変動地形の位置において,不明瞭な がら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ,これを福浦断層と判断した。

○大坪川ダム付近のB測線, C測線において, 大坪川ダム右岸トレンチや, 北道路, 南道路において確認された断層の延長方向に, 不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ, 西側のリニアメント・変動地形に対応する断層が推定される。また, 東側のリニアメント・変動地形の延長方向にも, 不明瞭ながら一部で高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ, 東側のリニアメント・変動地形に対応する断層が推定される。

〇福浦断層と敷地との間のD測線において,福浦断層から分岐,派生する断層は推定されない。



反射法地震探査結果(深度断面,解釈線入り)

【反射法地震探查(E測線, F測線)】

〇福浦断層の南端と評価したルートマップFより南方において実施した反射法地震探査(E測線,F測線)の結果,福浦断層に対応する断層は推定されない。



反射法地震探查結果(深度断面)

【大坪川ダム基礎掘削面で確認したシーム(断層o)に関する追加調査結果】

○大坪川ダム基礎掘削面スケッチにおいて、安山岩と凝灰角礫岩の境界に示されているNE-SW走向、南東傾斜のシームの性状を確認するために、大坪川ダム左岸でボーリング調査を行った結果、OS-5~OS-8孔の4本のボーリングで、安山岩と凝灰角礫岩の境界に破砕部が認められる。これらはいずれもNE-SW走向、南東傾斜であり、大坪川ダム基礎掘削面のシームに対応する破砕部であると判断した(以下、断層₀と呼ぶ)。

【断層oの連続性】

○ボーリング調査(OS-9孔)の結果,福浦断層の上盤側で認められた断層₀が,福浦断層(西側)を越えて下盤側の想定延長位置に認められない。一方,福浦断層(西側)は断層₀の延長位置を 越えて直線的に分布している(左下図)。

〇断層oの北方延長で実施した反射法地震探査,南方延長で実施した表土はぎ調査の結果,断層は認められない。

Oよって、断層oは長さ約120~360mの断層であると評価した。

Oまた,断層oと福浦断層の分布や運動方向等について検討を行った結果,両断層は分岐や共役の関係ではないと判断した。

【断層oの活動性】

○ つ地形調査の結果,断層oを挟んで,大坪川ダム右岸と左岸に分布する高位段丘 I b面(MIS5eより古い高海面期に形成)に高度差は認められない。一方,福浦断層を挟んで分布する高位段丘 I b面,Ⅱ面では,福浦断層の上盤側(南西側)の段丘面標高が下盤側(北東側)に比べてやや高くなる。

○薄片観察の結果,粘土鉱物(イライト/スメクタイト混合層:少なくとも後期更新世以降に生成したものではない)がY面を横断して分布し、Y面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(イ ライト/スメクタイト混合層)にせん断面や引きずりなどの変形は認められない。また、断層₀と福浦断層の性状を比較した結果、断層₀において福浦断層のような層状構造は観察されず、繰り返 し活動した構造は認められない。

〇断層oの長さは最大でも約360mであり、断層oと福浦断層は分岐や共役の関係ではない。

〇断層oを挟んで高位段丘 I b面に高度差は認められず,薄片観察の結果,断層oの最新活動はイライト/スメクタイト混合層(I/S混合層)の生成以前であることから,断層oに後期更新世以降の 活動はないと評価した。



福浦断層(南端付近以外)に関する追加調査結果(概要)

コメントNo.28の回答

【福浦断層上下盤の地質の違い】

○福浦断層周辺の岩相分布については,断層北部で火山砕屑岩(凝灰角礫岩,凝灰岩等)が卓越し,南部では安山岩(均質・角礫質)が卓越する。 ○断層を挟んで上下盤で,岩相が大きく変化する状況は認められない。

OFK-1孔における福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、変質状況に上下盤で明瞭な違いは認められない。また、原岩の組成については変質の影響により不明確となっているが、上下盤で明らかな違いは示唆されない。

○大坪川ダム右岸トレンチにおける福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、下盤の方がやや強く変質を受けている。また、上下盤とも酸性の熱水変質作用を受けた岩相となっており、明らかな岩相の違いは示唆されない。

○福浦断層北部~南部において,断層を挟んで上下盤で明らかな岩相の違いは認められない。 ○よって,上下盤の地質分布に基づく断層活動による変位量の推定は困難である。



【福浦断層の活動履歴】

Oトレンチの西端と断層の下盤での岩盤上面, 砂礫層, 砂層(層理部)の比高(約2~2.5m)と赤色土壌基底面の比高(約1m)に有意な差が認められること, また, 砂礫 層中の礫が岩盤中へ楔状に落ち込み, その礫がくさり礫化して破断していること等から, 砂礫層堆積以後に複数回の断層活動イベントが想定される。

〇赤色土壌の上位の明褐色土壌, 黄褐色シルト層についても, 地形面(高位段丘 I b面)に福浦断層の西上がりの変位と調和的な東側への傾斜が認められることから, 明褐色土壌, 黄褐色シルトが断層活動の影響を受けた可能性が否定できないと考える。その場合, 赤色土壌基底以深のような変形の形状は読み取れないことから, 赤色土壌の変形より新しい時期の断層活動を示す可能性がある。

○以上のことから、福浦断層は、①~③の3つの期間に、それぞれ活動した可能性があると判断した。
 ①砂礫層、砂層(MIS5eより古い高海面期に堆積)の堆積後~赤色土壌の形成前(MIS5eより古い時期)
 ②赤色土壌の形成時(MIS5e)から明褐色土壌の形成前
 ③明褐色土壌、黄褐色シルト層の形成後



斜を踏まえ、断層活動があった可能性が否定できないものと考える

【福浦断層北端付近の追加調査結果】

〇ルートマップAで確認した断層aは、走向・傾斜はNS/60°W,薄片観察から推定される変位センスは逆断層センスであり、福浦断層と調和的である。

○ルートマップD, E及びその周辺の地質は、岩相分布の特徴から、岩相変化の多い I 層と岩相変化の少ない I 層に区分される。地表踏査の結果、I 層は断層aの北方延長位置を挟んで谷底 付近に連続して分布し、断層は認められない。また、I 層とI 層の地層境界は、断層aの北方延長位置を挟んでほぼ同じ高度で連続している。断層aの北方延長位置付近で認められる層理 の東西方向の傾斜はほぼ水平~22°東傾斜であり、福浦断層北方付近の広域的な地層の傾斜(10°~22°東傾斜)と概ね一致し、断層aの北方延長位置に近づくにつれて層理が急傾斜と なる傾向は認められない。

OルートマップAで確認された断層aは福浦断層に対応すると判断される。

OルートマップD, Eにおいて, 断層aの北方延長位置を挟んで I 層とⅡ層の境界はほぼ同じ高度で連続しており, 地層境界のずれ等は認められない。このことは, ルートマップDの表土はぎ箇所 を福浦断層の北端と評価したことと整合する。



【福浦断層の断層トレースの変更について】

〇第1009回審査会合(2021年10月14日)以降の追加調査の結果,福浦断層の北端の評価と整合する地質データが得られた。 〇また,福浦断層南部の断層トレースを詳細に確認した。その結果,2本の断層が大坪川ダム左岸に連続することを確認したものの,福浦断層の南端の評価に変更はない。 〇したがって,福浦断層の評価長さ(約3.2km)に変更はない。



敷地周辺の地質・地質構造に関するコメントー覧(未回答分)

○ 第1009回審査会合(2021年10月14日), 現地調査(2021年11月18, 19日)及び第1024回審査会合(2022年1月14日)でのコメント (未回答分)を下記に示し,回答概要を次頁に示す。

区公	Na		_	コメント	回答	进来
区 万	INO.	開催回	日付	内容		加方
福浦断層	22	第1009回	2021.10.14	福浦断層南部の断層トレースや南端の評価について、大坪川ダム左岸のF−1'孔で確認された破砕部の追加分 析等も含めて、地質データの拡充等を行うことにより、根拠を充実させること。	今回説明	
福浦断層	23	第1009回	2021.10.14	福浦断層南部において、反射法地震探査の実施を検討すること。	今回説明	
長田付近の断層	24	第1009回	2021.10.14	長田付近の表土はぎ調査①で確認された不整合境界に関する詳細なデータを示すこと。	今回説明	
富来川南岸断層	25	第1009回	2021.10.14	富来川南岸断層の北東端(Loc.A)の評価にあたり、今田付近の地質データを用いて評価することの妥当性を説明すること。また、地表踏査で得られた露頭データが北東端(Loc.A)の評価に十分であることの説明性を向上させること。	今回説明	
富来川断層	26	第1009回	2021.10.14	富来川南岸断層の北東方に位置する富来川断層の評価について, 文献との対応や富来川南岸断層との関係 も含めて説明すること。	次回以降説明	
段丘面	27	第1009回	2021.10.14	能登半島西岸の段丘面高度分布における傾動の有無については、標高のばらつきがあることを踏まえ、評価を 行うこと。	今回説明	
福浦断層	28	現地調査	2021.11.18,19	福浦断層の基礎的なデータとして,福浦断層周辺の地形・地質の状況,大坪川ダム右岸トレンチやボーリングコ ア等において確認された,断層上下盤に分布する地質や変質状況の違いについて,整理すること。	今回説明	
福浦断層	29	現地調査	2021.11.18,19	大坪川ダム右岸トレンチにおいて、断層活動による変形がどこまで及んでいるかについて検討すること。また、 上載地層や破砕物の性状から考えられる活動履歴の状況について整理し、より詳細な説明を行うこと。	今回説明	
福浦断層	30	現地調査	2021.11.18,19	福浦断層北部のルートマップAで確認された断層aの性状や運動センス等のデータを追加で取得し,福浦断層と 比較した検討結果も示すこと。	今回説明	
福浦断層	31	現地調査	2021.11.18,19	福浦断層の北端と評価されているルートマップD,Eにおいて,追加で地質データを取得し,断層想定位置を横断して地層境界が連続すること等,露頭観察結果を補強するような地質状況の検討結果を示すこと。	今回説明	
福浦断層	32	第1024回	2022.1.14	大坪川ダム左岸で実施するボーリング調査で、リニアメント・変動地形の位置を十分カバーできるように調査を 実施すること。	今回説明	
福浦断層	33	第1024回	2022.1.14	大坪川ダム基礎掘削面の標高データも含めて、基礎掘削面と追加ボーリングとの平面的・断面的な位置関係が分かるように整理すること。	今回説明	
福浦断層	34	第1024回	2022.1.14	大坪川ダム基礎掘削面で確認されたNE-SW走向のシームの性状及び福浦断層との関係について確認を行うこと。	今回説明	
福浦断層	35	第1024回	2022.1.14	追加ボーリング等による地質データの拡充により、確実な南端の評価ができなかった場合は、ルートマップF,G より南側において反射法地震探査の実施を検討すること。	今回説明	

コメント回答の概要

No	コメント	回答概要	記載頁
22	福浦断層南部の断層トレースや南端の評価について、大坪川ダム左岸のF-1'孔 で確認された破砕部の追加分析等も含めて、地質データの拡充等を行うことにより、根拠を充実させること。	 ・東側のリニアメント・変動地形に対応する断層については、ボーリング調査の結果、OS-4孔に対応する破砕部を確認したものの、FD-6孔及びFD- 3孔には対応する破砕部は認められない。なお、F-1'孔で確認された破砕部は隣接孔(FD-6孔)に連続しないことから、福浦断層に対応する破砕 部ではないと判断した。 ・西側のリニアメント・変動地形に対応する断層については、ボーリング・表土はぎ調査の結果、OS-3'孔、OS-2孔、ルートマップIの表土はぎ箇所、 FD-8孔及びFD-9孔に対応する断層が認められる。 ・福浦断層南部の断層トレースを詳細に確認した。その結果、福浦断層の南端の評価(ルートマップFの表土はぎ箇所)に変更はない。 	P.80~101, 126, 130~134
23	福浦断層南部において、反射法地震探査の実施を検討すること。	 ・福浦断層南部のA測線では、リニアメント・変動地形の位置において、不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ、これを福浦断層と判断した。 ・大坪川ダム付近のB測線、C測線において、大坪川ダム右岸トレンチや、北道路、南道路において確認された断層の延長方向に、西側のリニアメント・変動地形に対応する断層が推定される。また、東側のリニアメント・変動地形の延長方向にも、断層が推定される。 ・福浦断層と敷地との間のD測線において、福浦断層から分岐、派生する断層は推定されない。 	P.58, 59, 65~ 79
24	長田付近の表土はぎ調査①で確認された不整合境界に関する詳細なデータを示 すこと。	・草木互層と穴水累層の不整合境界を詳細に観察した結果、境界面は不規則に波曲しており、草木互層が穴水累層を侵食する状況が認められる。	P.190~192
25	富来川南岸断層の北東端(Loc.A)の評価にあたり、今田付近の地質データを用い て評価することの妥当性を説明すること。また、地表踏査で得られた露頭データが 北東端(Loc.A)の評価に十分であることの説明性を向上させること。	 ・リニアメント・変動地形は山地一平野境界に判読されることから、和田~今田の山地一平野付近において地表踏査を行った結果、山地から平野に流下する沢沿いに分布する露頭において、断層は認められない。 ・また、今泉ほか(2018)は、山地一平野境界付近及びその北東延長の山地内に推定活断層と水系の屈曲を示しているが、これらが示された沢における地表踏査及びボーリング調査の結果、断層は認められない。 ・さらに、富来川沿いの沖積平野下に断層が伏在して北東方に連続すると考えた場合でも、リニアメント・変動地形の延長方向に位置し、富来川が上流に向かい北東方向から北西方向へ大きく屈曲するLoc.Aにおいては、穴水累層の凝灰角礫岩が広く分布し、それらは非破砕であり、断層は認められない。また、Loc.Aに隣接し、リニアメント・変動地形の延長方向(断層位置(推定区間)沿い)に分布する谷において、ボーリング調査を行った結果、富来川南岸断層に対応する破砕部は認められない。 ・なお、和田~今田における富来川の北岸については、丘陵地が南側に張り出し、富来川南岸断層から想定される南側隆起の地形とは異なることから、このエリアを断層が通る可能性が低いと判断した。 ・以上を踏まえ、富来川南岸断層の北東端については、上記の範囲に断層が存在するとは考え難く、仮にリニアメント・変動地形北東方の沖積平野下に断層が伏在したとしても、最も長く連続した場合でもLoc.Aより北東方には延長しないと判断した。 	P.219, 224~227
27	能登半島西岸の段丘面高度分布における傾動の有無については、標高のばらつ きがあることを踏まえ、評価を行うこと。	・福浦港~安部屋(敷地近傍)では、中位段丘 I 面の段丘面内縁標高は約20~30mに分布し、赤神崎~千の浦と比較して、明瞭な傾動は認められないが、中位段丘 I 面の段丘面内縁標高に10m程度のばらつきがあること、周囲に福浦断層や兜岩沖断層が分布することを踏まえると、これらの断層による変位を含む可能性も考えられる。	P.237
28	福浦断層の基礎的なデータとして、福浦断層周辺の地形・地質の状況、大坪川ダム右岸トレンチやボーリングコア等において確認された、断層上下盤に分布する 地質や変質状況の違いについて、整理すること。	 ・福浦断層周辺の岩相分布については、断層北部で火山砕屑岩(凝灰角礫岩、凝灰岩等)が卓越し、南部では安山岩(均質・角礫質)が卓越するが、断層を挟んで上下盤で、岩相が大きく変化する状況は認められない。 ・FK-1孔、大坪川ダム右岸トレンチでの分析の結果、福浦断層の上下盤では、明らかな地質分布の違いは示唆されない。 ・FK-1孔、大坪川ダム右岸トレンチでの分析の結果、福浦断層の上下盤で明らかな岩相の違いは認められず、断層活動による変位量の推定は困難である。 	P.40, 48~57
29	大坪川ダム右岸トレンチにおいて、断層活動による変形がどこまで及んでいるか について検討すること。また、上載地層や破砕物の性状から考えられる活動履歴 の状況について整理し、より詳細な説明を行うこと。	・福浦断層は、①砂礫層、砂層(MIS5eより古い高海面期に堆積)の堆積後~赤色土壌の形成前(MIS5eより古い時期)、②赤色土壌の形成時 (MIS5e)から明褐色土壌の形成前、③明褐色土壌及び黄褐色シルト層の形成後の3つの期間に、それぞれ活動した可能性があると判断した。	P.40~42, 44, 47
30	福浦断層北部のルートマップAで確認された断層aの性状や運動センス等のデー タを追加で取得し、福浦断層と比較した検討結果も示すこと。	・ルートマップAで確認した断層aは、走向・傾斜はNS/60°W,薄片観察から推定される変位センスは逆断層センスであり、福浦断層と調和的である。 ・よって、ルートマップAで確認された断層aは福浦断層に対応すると判断した。	P.105~109
31	福浦断層の北端と評価されているルートマップD.Eにおいて, 追加で地質データを 取得し, 断層想定位置を横断して地層境界が連続すること等, 露頭観察結果を補 強するような地質状況の検討結果を示すこと。	 ・ルートマップD. E及びその周辺の地質は穴水累層の安山岩質火砕岩からなり、岩相変化の多い I 層と岩相変化の少ない I 層に区分される。 ・地表踏査の結果、II 層は断層aの北方延長位置を挟んで谷底付近に連続して分布し、断層は認められない。また、I 層とII 層の地層境界は、断層aの北方延長位置を挟んでほぼ同じ高度で連続している。 ・このことは、ルートマップDの表土はぎ箇所を福浦断層の北端と評価したことと整合する。 	P.105, 114~119
32	大坪川ダム左岸で実施するボーリング調査で、リニアメント・変動地形の位置を十 分カバーできるように調査を実施すること。	・東側のリニアメント・変動地形の位置をカバーするようにボーリング調査(OS-1~OS-4孔)を実施した。	P.80~83
33	大坪川ダム基礎掘削面の標高データも含めて、基礎掘削面と追加ボーリングとの 平面的・断面的な位置関係が分かるように整理すること。	・基礎掘削面でシーム(断層。)を確認した標高と大坪川ダム左岸で実施したボーリング調査(OS-1~8孔)の平面的・断面的な位置関係を示した。	P.82, 142
34	大坪川ダム基礎掘削面で確認されたNE-SW走向のシームの性状及び福浦断層 との関係について確認を行うこと。	 ・ボーリング調査を実施した結果、安山岩と凝灰角礫岩の境界にシームに対応する破砕部(以下、断層o)を確認した。 ・ボーリング調査(OS-9孔)の結果、福浦断層の上盤側で認められた断層oは、福浦断層(西側)を越えて下盤側に認められない。一方、福浦断層(西側)は断層oの延長位置を越えて直線的に分布している。 ・断層oの長さは最大でも約360mであり、断層oと福浦断層は分岐や共役の関係ではない。 ・断層oを挟んで高位段丘 I b面に高度差は認められず、薄片観察の結果、断層oの最新活動はイライト/スメクタイト混合層(I/S混合層)の生成以前であることから、断層oに後期更新世以降の活動はないと評価した。 	P.141~179
35	追加ボーリング等による地質データの拡充により、確実な南端の評価ができな かった場合は、ルートマップF,Gより南側において反射法地震探査の実施を検討 すること。	・福浦断層の南端と評価したルートマップFより南方において実施した反射法地震探査(E測線,F測線)の結果,福浦断層に対応する断層は推定されない。	P.58, 137~140

目 次

1. 敷地周辺の地質・地質構造について		2.2.2 長田付近の断層	•••••181
1.1 陸域の地形,地質・地質構造		(1) 長田付近の断層の評価結果	•••••182
(1) 地形		(2) 長田付近の断層の文献調査	••••183
(2) 地質·地質構造		(3) 長田付近の断層の地形調査	•••••184
12 海域の地形 地質・地質構造		(4) 長田付近の断層の地質調査	•••••186
		(5) 長田付近の断層周辺の重力異常	••••194
(2) 地質•地質構造		2.2.3 和光台南の断層	
		(1) 和光台南の断層の評価結果	
1.3 默地过伤の地形, 地員"地員構造		(2) 和光台南の断層の文献調査	
		(3) 和光台南の断層の地形調査	
		(4) 和光台南の断層の地質調査	
1.4 能登半島の段丘面高度分布		(5) 和光台南の断層周辺の重力異常	
2 動地周辺の断層の評価		2.2.4 高ツボリ山北西方 I リニアメント	
		(1) 高ツボリ山北西方 I リニアメントの評価結果	
		(2) 高ツボリ山北西方 I リニアメントの文献調査	
		(3) 高ツボリ山北西方 I リニアメントの地形調査	
(2) 冲现		(4) 高ツボリ山北西方 I リニアメントの地質調査	
2.2 敷地近傍陸域の断層の評価	•••••21	(5) 高ツボリ山北西方 I リニアメント周辺の重力異常	
2.2.1 福浦断層	•••••22	2.2.5 高ツボリ山北西方 II リニアメント	
(1) 福浦断層の評価結果	••••23	(1) 高ツボリ山北西方 II リニアメントの評価結果	
(2) 福浦断層の文献調査	••••25	(2) 高ツボリ山北西方 II リニアメントの文献調査	
(3) 福浦断層の地形調査	•••••26	(3) 高ツボリ山北西方 II リニアメントの地形調査	
(4) 福浦断層の活動性	•••••30	(4) 高ツボリ山北西方 II リニアメントの地質調査	
(5) 福浦断層の反射法地震探査	••••58	(5) 高ツボリ山北西方 II リニアメント周辺の重力異常	
(6) 福浦断層南部の分布	••••80	2.2.6 高ツボリ山東方リニアメント	
(7) 福浦断層の端部	•••••102	(1) 高ツボリ山東方リニアメントの評価結果	
(8) 断層oの評価	•••••141	(2) 高ツボリ山東方リニアメントの文献調査	
(9) 福浦断層周辺に認められる谷地形	105	(3) 高ツボリ山東方リニアメントの地形調査	
(10) 福浦断層周辺の重力異常	••••180	(4) 高ツボリ山東方リニアメントの地質調査	
		(5) 高ツボリ山東方リニアメントの反射法地震探査	

(6) 高ツボリ山東方リニアメント周辺の重力異常

灰色:第1009回審査会合において説明済

目 次

2.3 敷地近傍海域の断層の評価	【巻末資料】
2.3.1 碁盤島沖断層	巻末資料1 海域の地質層序について
(1) 基盤島沖断層の評価結果	巻末資料2 能登半島西岸域における完新世の海水準変動
(2) 基盤島沖断層の分布及び文献調査	巻末資料3 能登半島の段丘面高度分布と地質構造等との関係
(3) 碁盤島沖断層周辺の海底地形	巻末資料4 能登半島西岸の段丘面高度分布に関する検討
(4) 碁盤島沖断層の活動性	
(5) 碁盤島沖断層の端部	参老文献
(6) 碁盤島沖断層周辺の重力異常	
2.3.2 兜岩沖断層	
(1) 兜岩沖断層の評価結果	
(2) 兜岩沖断層の分布及び文献調査	
(3) 兜岩沖断層周辺の海底地形	
(4) 兜岩沖断層の活動性	
(5) 兜岩沖断層の端部	
(6) 兜岩沖断層周辺の重力異常	
2.4 敷地周辺陸域の断層の評価	•••••195
2.4.1 富来川南岸断層	•••••196
2.4.1.1 富来川南岸断層	•••••197
(1) 富来川南岸断層の評価結果	•••••198
(2) 富来川南岸断層の文献調査	•••••200
(3) 富来川南岸断層の地形調査	•••••201
(4) 富来川南岸断層の活動性	•••••204
(5) 富来川南岸断層の反射法地震探査	•••••213

••••217

(6) 富来川南岸断層の端部

2.4.1.2 富来川南岸断層~兜岩沖断層間の地質構造

- (1) 富来川南岸断層~兜岩沖断層間の地質構造の評価結果
- (2) 富来川南岸断層~兜岩沖断層間の海域の地質構造調査
- (参考) 富来川南岸断層~ 兜岩沖断層間の地形面の地質調査

2.4.2 ~

2.5 敷地周辺海域の断層の評価

次回以降説明

••••235

••••245

2.6 敷地周辺の断層の評価(まとめ)

2.2 敷地近傍陸域の断層の評価

2.2.1 福浦断層

2.2.1(1) 福浦断層の評価結果

【文献調査】(P.25)

○ 活断層研究会(1991)は,福浦断層(確実度 I,東側低下)を図示し, N-S走向,長さ2.5km,活動度C,西側の海成段丘H₂面が20m隆起と記載している。

○ 今泉ほか(2018)は,推定活断層及び水系の屈曲を図示している。

【空中写真判読】(P.26~29)

○ 文献で示される福浦断層とほぼ同じ位置の,福浦港東部から大坪川ダム付近までの約2.7km区間に,逆向きの低崖,直線状の谷,撓み状の地形,緩く湾曲する谷,東側への傾斜からなるリニアメント・変動地 形を判読した。



福浦断層は後期更新世以降の活動が否定できず,その長さとして約3.2km区間を評価する。

【福浦断層周辺に認められる谷地形に関する調査結果(2.2.1(9))】 ・福浦断層の北西方及び南西方に分布する谷地形(図中 ……)において、地表踏査、表土はぎ調査、23 ボーリング調査を実施した結果、福浦断層から分岐する断層は認められない。

紫字:第1009回審査会合以降の追加箇所



2.2.1 (2) 福浦断層の文献調査

- ○太田ほか(1976)は、敷地から約1km東方に活断層を図示し、これを福浦断層と命名して、長さ2.5km、西側の海成段丘H₂面(>22万年前)が21m隆起、逆断層、平均 変位速度Cクラス(1~10cm/1000年)、タイプⅢ(段丘面の局地的変位を引きおこした小規模な活断層)と記載している。
- ○「新編 日本の活断層」(活断層研究会, 1991)は,太田ほか(1976)とほぼ同じ位置に福浦断層(確実度 I,東側低下)を図示し, N-S走向,長さ2.5km,活動度C, 西側の海成段丘H₂面が20m隆起と記載している。
- 〇「活断層詳細デジタルマップ[新編]」(今泉ほか,2018)は,東側低下の断層崖及び右横ずれの水系の屈曲を伴う推定活断層を図示している。なお,断層の諸元に 関する記載はない。
- 〇その他,木村・恒石(1978)は,福浦断層の存在を想定し,東下りの正断層あるいは東下りの鉛直に近い逆断層であろうと記載している。加藤・杉山(1985)は,主とし て第四紀後期に活動した,東側落下で平均変位速度が1m/10³年未満の活断層を図示している。また,日本第四紀学会(1987)は,第四紀後期に活動した推定活 断層を図示し,東側落下としている。太田・国土地理院地理調査部(1997)は,活断層を図示している。小池・町田(2001)は,東側落下の活断層を図示し,断層のタ イプは逆断層で,海成段丘面H2面(40.8万年)が21m上下変動し,平均上下変動速度が0.5m/万年と記載している。

O「活断層データベース」(産業技術総合研究所地質調査総合センター)は,福浦断層を起震断層・活動セグメントとして示していない。



2.2.1 (3) 福浦断層の地形調査

〇活断層研究会(1991)に図示された福浦断層及び今泉ほか(2018)で図示された推定活断層とほぼ同じ位置の約2.7km区間に,逆向きの低崖,直線状の谷及び撓み状の地形からなるBランク,逆向きの低崖,緩く湾曲する谷等からなるCランク及びDランクのリニアメント・変動地形を判読した。



福浦断層

【福浦断層周辺の段丘面調査】

〇福浦断層周辺には、中位段丘 I 面, 高位段丘面(Ia面, Ib面, I面, II面, II面, IV面)が分布している。 〇これらの段丘面については, 露頭調査, トレンチ調査, ピット調査, ボーリング調査, コアサンプラー調査, 検土杖調査を実施し, 地質データを取得している(詳細は**補足資料2.2-1**(11))。

AT:2.8万~3万年前 K-Tz:9.5万年前

×:火山灰検出せず

-:分析未実施



	調査地点	段丘面区分	調査方法	土壤(火山灰)
	1	中位段丘I面	ピット, ボーリング, コアサンプラー調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	2	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	3	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	4	中位段丘I面	ボーリング調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	5	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	6	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり(K-Tz)
	7	中位段丘I面	コアサンプラー調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	8	高位段丘 I a面	露頭調査	赤色土壌あり(一)
	9	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤色土壌あり(×)
	10	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	1	高位段丘 I b面	ボーリング調査	なし(-)
	12	高位段丘 I a面	トレンチ調査	赤色土壌あり(AT, K-Tz)
	13	高位段丘 I b面	ピット調査	赤色土壌あり(一)
	14	高位段丘 I b面	露頭調査	赤色土壌あり(一)
	15	高位段丘 I b面	ピット調査	赤色土壌あり(一)
	16	高位段丘 I b面	露頭調査	赤色土壌あり(一)
	(1)	高位段丘 I b面	露頭調査	赤色土壌あり(一)
51 (54)	18	高位段丘 I b面		赤色土壌あり(一)
נק גי	(19)	高位段丘Ⅱ面		赤色土壌あり(K-Tz)
8.丘V面 高位段丘 Ib面	20	高位段丘Ⅱ面	コアサンプラー調査	赤色土壌あり(一)
全丘IV面 高位段丘 I a面	(21)	高位段丘Ⅱ面	露頭調査	赤色土壌あり(一)
日本市 中位段丘 I 面	22	高位段丘Ⅱ面		赤色土壌あり(一)
15期扇状地面	23	高位段丘Ⅱ面		赤色土壌あり(一)
冲積段丘面	24)	高位段丘Ⅱ面	露頭調査	赤色土壌あり(-)
変動地形] Ls (変動地形である可能性がある)	25	高位段丘耳面		赤色土壌あり(一)
Lc (変動地形である可能性が低い)	26	高位段丘亚面	露頭調査	なし(×)
という(変更)10175 C 85 O 14 MET214 が MIC105 い) を示す。	27)	高位段丘亚面		赤色土壌あり(一)
連絡の向きを示す。	28	高位段丘亚面		赤色土壌あり(-)
	29	高位段丘Ⅳ面		赤色土壌あり(一)
	30	高位段丘Ⅳ面		赤色土壌あり(K-Tz)
	31)	高位段丘亚面		赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
	32	高位段丘亚面	▲ ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ● ●	赤褐色土壌あり(AT, K-Tz)
0年代(町田・新井, 2011)	33	高位段斤町面	▲ 検土杖調査	赤褐色土壌あり(AT)
T:2.8万~3万年前	34)	中位段斤丁面		なし(AT)
-Tz:9.5万年前	35		↓ / / / / · / · / · / · · · · · · · · ·	τι.(AT K-Tz)
・火山灰冷出せず	36	中位段斤丁面	<u>↓ / / / / / / / / / / / / / / / / / / /</u>	
· ☆山灰霞山ピッ · :分析未実施	3			赤色+憧あり(K-T ₇)
=	I 🖤		哈 坦(10) 且	

福浦断層

【福浦断層周辺の地形の特徴】

○福浦断層周辺の地形については,空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば,逆向きの低崖,谷等が直線的に連続して認められ,断層北部では,崖の 西側の高位段丘Ⅲ面及びⅣ面に撓み状の地形が認められることから,西側隆起の逆断層を推定した。

O断層両側の段丘面については、断層北部において西側の段丘面を高位段丘Ⅲ面あるいはⅣ面、東側の段丘面を高位段丘Ⅱ面に区分しており、断層を挟んで段 丘面区分が異なることから(前々頁, A-A', B-B'断面)、段丘面の比高に基づく変位量は不明である。

○今泉ほか(2018)が図示した右横ずれの水系の屈曲については、水系の本数が少なく、屈曲が系統的か否かの判断ができないことから、上記の地形要素に含めていない。

〇なお、リニアメント・変動地形を判読した区間は、活断層研究会(1991)及び今泉ほか(2018)が図示した推定活断層の区間を包含している。



【大坪川ダム右岸の逆向きの低崖, 東側への傾斜について】

○空中写真判読の結果,大坪川ダム右岸周辺において,逆向きの低崖,緩く湾曲する谷からなるCランクのリニアメント・変動地形の西方に,逆向きの低崖及び鞍部 からなるDランクのリニアメント・変動地形[∞]を判読した(設置変更許可申請時からの変更)。

Oまた、南方延長に分布する小規模な高位段丘 I b面に、東側への傾斜からなるDランクのリニアメント・変動地形を判読した(設置変更許可申請時からの変更)。

※設置変更許可申請書(2014年8月)では、このDランクのリニアメント・変動地形を「直線状の谷」として記載していた。



〔リニアメン	ノト・変	動地形〕	
		Lc(変動地形である可能性が低い)	
	Ţ	LD(変動地形である可能性は非常に低	, 1

福浦断層

リニアメント・変動地形分布図

第1009回審査会合 資料1 P.67 一部修正

2.2.1(4) 福浦断層の活動性 -福浦断層周辺の地質図-

〇リニアメント・変動地形の周辺に分布する岩稲階の穴水累層は,主として安山岩からなり,安山岩質火砕岩(凝灰岩),安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩)を挟在する。 〇断層北部に位置する福浦港東部及び受堤北方周辺において表土はぎ調査及びボーリング調査,断層南部に位置する大坪川ダム右岸周辺及び大坪川ダム左岸に おいて表土はぎ調査,トレンチ調査及びボーリング調査,さらに断層の地下構造を確認するため,反射法地震探査を実施した。

〇その結果,各調査地点においてリニアメント・変動地形にほぼ対応する位置に断層を確認したことから,下図のように断層位置を図示した(大坪川ダム付近の2本の 断層については,いずれも福浦断層に対応すると評価)。なお,リニアメント・変動地形が判読されない箇所については推定区間として図示した。





【地質断面図】





500m

地質断面図

IAa /

1 断層 - 100

0

100 -

0

第1009回審査会合 資料1 P.69 再掲

2.2.1(4) 福浦断層の活動性 - 受堤北方周辺 受堤北方尾根 表土はぎ調査-

几_{断層}

○受堤北方周辺において、リニアメント・変動地形とほぼ一致する位置で表土はぎ調査を実施した。

〇受堤北方尾根における表土はぎ調査の結果,断層を確認した。この断層は,下盤側のシルト質粘土層に断層活動による影響を及ぼしているが,上位の礫混り砂 質シルト層(1)には断層活動の影響は認められない。しかし,各層の年代値を特定することはできず,断層の最新活動時期を特定することはできない。

100m



地層・岩石名

IAt 穴水累層 安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩)

< : 反射法地震探査での断層確認位置

断層位置

[Af] 穴水累層 安山岩質火砕岩(凝灰岩)

[地質] 地質 ^{創地} 時代 第7

AL 沖積層

↓:断層確認位置

推定区間

OF 古期扇状地堆積層

₩I 中位段丘I面堆積層

IAa 穴水累層 安山岩

第世四

紀新世

新 第中

三新稲







写真



 ・リニアメント・変動地形とほぼ一致 する位置に断層を確認した。
 ・断層の走向傾斜は N6°E/80°NW。

・断層下盤側のシルト質粘土層は, 締まりの程度,くさり礫やトラ斑の 分布等から古い時代の堆積物と想 定されるが年代は不明。

・断層下盤側での簡易ボーリングの 結果, 地表下約3.5mに穴水累層の 安山岩を確認。

2.2.1(4) 福浦断層の活動性 -受堤北方周辺 ボーリング調査-

第1009回審査会合 資料1 P.70 一部修正

る破砕部が認められた。

○この破砕部は走向・傾斜がBHTVでN4°W/69°SW(走向は真北基準)であり、表土はぎ調査により確認した断層の走向・傾斜(N6°E/80°NW)と類似している。さ らにこの破砕部と受堤北方尾根の表土はぎで確認した断層を直線で結んだ傾斜角は約70°となり、表土はぎ調査、BHTVで確認した傾斜と概ね一致することから、 この破砕部を福浦断層と判断した。



下部は一部固結している。

2.2.1(4) 福浦断層の活動性 -大坪川ダム右岸周辺-

第1009回審査会合 資料1 P.71 一部修正

○大坪川ダム右岸において、Cランクのリニアメント・変動地形の西方に、逆向きの低崖及び鞍部からなるDランクのリニアメント・変動地形を判読した(P.26)。
 ○この延長位置を横断するように、大坪川ダム右岸の北道路、南道路において表土はぎ調査を実施した結果、Dランクのリニアメント・変動地形のほぼ延長位置に断層を確認した。

○福浦断層の活動性について調査するために,高位段丘Ⅰb面上で実施したトレンチ調査の結果,断層の上部に堆積する下末吉期を経て赤色土壌化した地層に断層活動の影響が否定できないことから,福浦断層は後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。



←:反射法地震探査での断層確認位置

2.2.1(4) 福浦断層の活動性 - 大坪川ダム右岸周辺 北道路法面表土はぎ調査-

〇大坪川ダム右岸の北道路法面で実施した表土はぎ調査の結果, Dランクのリニアメント・変動地形のほぼ延長位置に断層が認められた。



福浦断層(大坪川ダム右岸北道路法面)

【断層確認箇所】

〇穴水累層の岩盤中に断層を確認した。断層の走向・傾斜は、N8°W/48°~72°SWである。 〇断層は、鏡肌が認められ、下部では明緑灰色の半固結粘土を厚さ1.5cmで挟む。中~上部では風化・変質の影響から断層面や破砕組織が不明瞭となる。



写直

穴水累層 火山礫凝灰岩

変質岩(シルト~粘土状)

明黄褐色を呈する

ある

• 明黄褐色~白色を呈する

で砂質シルトに変質している

• ナイフで削ることができる程度に軟質

強い指圧で跡が残る~爪でキズが付く程度に変質している

•基質部には白色や黄褐色に変質した鉱物が砂状に認められ、割れ目に沿って一部

一部で火山礫凝灰岩の基質部と同様に変質した鉱物が砂状に認められるが不明瞭で

• X線回折の結果、カオリナイトやクリストバライト、明礬石、針鉄鉱等が検出されている

腐植質シルト層(表土)

- 暗褐色~黒褐色(7.5YR3/4~3/1)を呈する
- しまりの程度は悪い
- 礫混じり砂質シルト層(1)
- 褐色~暗褐色(7.5YR4/6~3/4)を呈する しまりの程度は悪い

礫混じり砂質シルト層(2)

- 黄褐色~明褐色(10YR~7.5YR5/6)を呈する
- 指圧で跡が残る程度に締まっている

穴水累層 安山岩(均質)

- 灰色~緑灰色を呈する
- ナイフで傷が付く~削ることができる程度の硬さ
- 不規則に割れ目が認められ、割れ目の多い部分では 褐色を帯びる

- ・
 上盤の安山岩(均質)と下盤の火山礫凝灰岩の境界となる。
 断層面に沿って明緑灰色の半
 固結粘土を厚さ1.5cmで挟み、粘土は上方へフィルム状となり尖滅し、粘土中には鏡肌、条 線(60°L)が認められる
- 上盤の安山岩(均質)には断層に沿った密着した割目が網目状に1~2cm間隔で認められ る、下盤の火山礫凝灰岩には白色を帯び径数mmに細片化した部分が断層に沿って厚さ 5cm程度のレンズ状に認められる

断層(中~上部)

断層(下部)

- 上盤の安山岩(均質)と下盤の火山礫凝灰岩の境界となるが、風化・変質の影響を被って おり,断層(下部)に比べて断層面や破砕組織が不明瞭である
- 厚さ数mm, 長さ1~2cmに細片化した岩片が断層面に沿って配列する. 上部では明褐色を 帯びる安山岩が流理状に認められる
第1009回審査会合 資料1 P.74 一部修正

〇大坪川ダム右岸の南道路底盤で実施した表土はぎ調査の結果,断層が認められた。



表土はぎ調査結果(ルートマップ)

福浦断層(大坪川ダム右岸南道路底盤)

【断層確認箇所】

〇穴水累層の岩盤中に断層を確認した。断層の走向・傾斜は、N18°W/60°SWである。

〇断層は、鏡肌が認められ、淡褐色の未固結粘土を最大厚さ2cmで挟む。断層を挟んで幅20cm程度の破砕部が認められる。

法面

底盤





安山岩(角礫質)

下盤側

- 灰白色~黄灰色を呈する安山岩(角礫質)を主体とし、黄褐色を呈する砂質シルト状部 が割れ目沿いなどに分布する
- •安山岩(角礫質)は硬質で、ナイフで削ることは出来ない、砂質シルト状部は、ナイフで削 ることができる程度に軟質

上盤側

 ・安山岩(角礫質)の風化・変質により淡褐色~褐色を呈する砂質シルト状部からなる ナイフで容易に削ることができる程度に軟質

断層

- ・安山岩(角礫質)中にあり、平均厚さ0.2cm、最大厚さ2cmの未固結な淡褐色粘土が分布 し,連続性,直線性は良く,周囲との境界は明瞭である.粘土中には,鏡肌が認められる
- •断層を挟んで幅20cm程度にわたり強く破砕して灰色~褐色小角礫混じり粘土~砂質シ ルト状部となり、鏡肌を伴う葉片状組織が卓越する



スケッチ

〇大坪川ダム右岸北道路法面及び南道路底盤の間に分布する高位段丘 I b面で実施したトレンチ調査の結果,西側隆起の逆断層の形状を示す断層が認められた。



トレンチ写真, スケッチ図

【トレンチ北壁面】

〇大坪川ダム右岸トレンチの北壁面において、断層を確認した。断層は岩盤を西側に隆起させる比高約2.5mの逆断層の形状を示し、走向・傾斜は、N10°E/74°NWである。断層は鏡肌が認められ、0.2~1.0cm の粘土を挟み、断層を挟んで幅25~35cm程度の破砕部が認められる。断層の主せん断面に沿って粘土鉱物が層状に分布する層状構造が観察され、繰り返し活動した構造が認められる(次々頁)。薄片観察 (P.43)及び岩盤を西側に降起させる形状から逆断層を推定した※。

〇断層はその付近の岩盤上面を約40cm変位させ、砂礫層と砂層(層理部)中まで認められ、その上方延長付近の灰色粘土層の下部には変形が想定される。その上位に堆積する灰色粘土層の中・上部及び赤色 土壌は内部構造が不明瞭であることから変形の有無は判断できないが、赤色土壌の基底の形状が、灰色粘土層下部以深の変形の形状と調和的な形状を示す。

○上載地層の年代に関して、砂礫層、砂層については、砂礫層中の礫の真円度解析の結果を踏まえ、高位段丘Ⅰb面形成時の海成堆積物であり、MIS5e(中位段丘Ⅰ面形成時)より古い高海面期の地層と判断 した。赤色土壌は火山灰分析、游離酸化鉄分析結果から、下末吉期を経た地層と判断した(P.45)。また、主に明褐色土壌の下部にK-Tz(9.5万年前)、黄褐色シルトからAT(2.8~3万年前)の降灰層準が認め られる。

〇以上より、下末吉期を経て赤色土壌化した地層に断層活動の影響が否定できず、福浦断層は後期更新世以降の活動が否定できないと評価した(活動履歴の詳細はP.47)。



福浦断層(大坪川ダム右岸トレンチ)





黄褐色シルト層

- 黄褐色~明黄褐色(10YR5/6~5YR6/6)を呈する
- しまりの程度は悪い

明褐色土壌

- 明褐色~橙色(7.5YR5/6~6/8)を呈する
- やや締まっており、指圧で跡が残る
- トレンチ東側では、下位の層を削り込むように分布する

赤色土壤

- 明瞭なトラ斑が認められ,赤色部で赤色~明赤褐色(2.5YR4/8~ 5YR5/6), 淡色部でにぶい褐~灰オリーブ色(7.5YR5/3~5Y6/2) を呈する
- 指圧で跡が残らない程度に締まっている

灰色粘土層

- 灰オリーブ色~灰白色(5Y6/2~7.5Y7/2)を呈する. 明赤褐色~ 赤褐色(5YR5/6~2.5YR4/6)を呈するトラ斑が認められるが、割合 は非常に少ない
- 指圧で跡が残らない程度に締まっている
- 最下部には、厚さ2~3cmの細粒砂層が層状に数枚挟まれ、一部 では褐鉄鉱が沈着する

砂層(土壌化部)

←W

- 弱いトラ斑が認められ,赤色部で明赤褐色(5YR5/8),淡色部で
 - 黄褐色(10Y5/6)を呈する • 指圧でわずかに跡が残る程度に締まっている

砂層(無層理部)

- にぶい黄褐色~にぶい橙色(10YR5/4~7.5YR6/4)を呈する
- 指圧で跡が残らない程度に締まっている
- 縦方向の割れ目が認められ、割れ目に沿って皮膜状に流入した粘土分
- が沈着し、赤褐色~明赤褐色(5YR4/8~5/4)を帯びる
- 砂層(層理部)
- オリーブ色~黄褐色(5Y5/4~2.5YR5/6)を呈する

- 径0.2~3cmの礫を層状に含み、明瞭な層理が認められる
- 砂礫層
- 灰オリーブ色~黄褐色(7.5Y5/3~2.5YR5/6)を呈する
- た礫支持構造が認められる. ほとんどの礫はくさり礫化しており,
- トレンチの西側では基質部にギブサイトが認められ、白色を帯びる

- 穴水累層 安山岩(角礫質)
- 明黄褐色~白色を呈する
- ナイフで削ることができる程度に軟質
- 基質部には、白色や黄褐色に変質した鉱物が砂状に認められる

穴水累層 安山岩(均質)

- 紫灰色を呈する
- ナイフで削ることができる程度に軟質
- 割れ目等によって細分され,長辺が数mの細長い岩塊状に分布
- 変質した安山岩(角礫質)の上面に西側隆起の変位を与える比高約2.5mの逆断層 であり、上方へ傾斜は緩くなる。断層付近の岩盤上面の変位量は、断層方向に約 40cmである
- 色の粘土が分布し、粘土中には鏡肌、条線(80°L)が認められる. 主断層の上盤 は幅15~20cmにわたり強く破砕し、径1~10cmに破砕された岩片の間隙を灰色~ 黄灰色の粘土が充填する.下盤側は幅10~15cmで上盤側と同様に破砕しており. 下部では径2~5cmの青灰色の安山岩片が亜角礫状に混じる
- ・断層は、砂礫層とその上位の砂層(層理部)中まで伸長する、砂礫層中では、くさり 礫を破断し,厚さ5cmの赤紫灰色~黄灰色の粘土を伴う部分も認められる.また, 岩盤中へ楔状に落ち込んだ砂礫層中のくさり礫が破断した箇所も認められる

断層周辺の状況

- 断層周辺には副次的な断層が認められる
- 断層の西側2mの副次的な断層は、厚さ0.2~0.5cmの赤紫灰色の粘土を伴い、岩盤の 上限に東側隆起の段差が認められる.この断層周辺の礫には、断層に沿って回転して いるものもあることから、変位が想定される

撓曲

- 岩盤上面には、トレンチの西端と断層の下盤で約2.5mの比高が認められ、断層の西側 で傾斜が強くなり、下方へ撓むような形状を示す.その上位の砂礫層、砂層(層理部) も岩盤形状と同様に断層の西側で下方へ撓むような形状を示す
- 砂層(層理部)の上位には、砂層(無層理部)及び砂層(土壌化部)が認められるが、断 層西側の凸部とその東方の凹部では分布しない
- 灰色粘土層は、撓み形状東方の凹部を埋積するように分布する、その基底部には数 枚の砂層が挟まれ全体としてほぼ水平であるが、断層の周辺で東側に緩く傾斜し、 岩 盤の隆起側へ向けて僅かに高くなり、砂層の上面に交差する
 - 赤色土壌は、内部構造が不明瞭である、下位の灰色粘土層との境界はトレンチの西 側から東側の撓み形状に向けて東傾斜5°で徐々に低くなり、撓み形状周辺で傾斜 15°まで強くなる.その東方ではほぼ水平となる
- その上位の明褐色土壌の基底は、東傾斜5°の同一傾斜で東側に緩やかに傾斜する。 • トレンチの西端と断層の下盤での岩盤上面~砂層(層理部)の比高(約2~2.5m)と赤 色土壌基底面の比高(約1m)に有意な差が認められること、また、砂礫層中の礫が岩 盤中へ楔状に落ち込み、その礫がくさり礫化して破断していること等から複数回の断 層活動イベントが想定される

断層

- 指圧で跡が残らない程度に締まっている 比較的淘汰が良い

- 径2~30cmの安山岩亜角~亜円礫を50%以上含み,礫同士が接し
- 部の礫で中心部に硬質部が残っている

- 下部で厚さ0.5~1cmの明灰色~黄灰色の粘土、上部で厚さ0.2~0.5cmの赤紫灰

福浦断層(大坪川ダム右岸トレンチ) 【本トレンチにおいて断層活動が及ぶ地層に関する詳細検討】

○大坪川ダム右岸トレンチの北壁面において、下末吉期を経て赤色土壌化した地層に断層活動の影響が否定できないと評価した(前頁)。ここでは、赤色土壌より上位の明褐色土壌以浅の地層における、変位・変形の有無について検討した。

〇明褐色土壌以浅の地層は、地形面に沿って堆積し、赤色土壌基底面以深に認められる撓み状の変形は読み取れない。

Oしかし、このトレンチが位置する地点は海成段丘面(高位段丘 I b面)であり、当該地形面は、福浦断層の西上がりの変位と調和的に東側へ傾斜しており(Dランクのリニアメント・変動地形として判読)、この傾斜が現在の地形面の形成後に生じた可能性も考えられる。

Oこれらのことを踏まえ,赤色土壌の上位に分布する明褐色土壌,黄褐色シルト層についても,断層活動の影響が及んでいる可能性が否定できないものと判断した。



【露頭観察結果】

〇主せん断面に沿って粘土鉱物が層状に分布する層状構造が観察され、繰り返し活動した構造が認められる。 〇また, 砂礫層中の礫が岩盤中へ楔状に落ち込み, その礫がくさり礫化して破断していること等から, 砂礫層堆積以後にも複数回の断層活動イベントが想定される。



【薄片観察結果】

〇大坪川ダム右岸トレンチに認められる断層の主せん断面において、100°Rの条線方向で作成した薄片観察の結果、複合面構造から逆断層センスを推定した。 〇条線方向及び薄片観察で認められる複合面構造から推定される福浦断層の運動センスは、左横ずれ逆断層センスである。



礫の形状の計測データは補足資料2.2-1(1) P.2.2-1-17

【砂礫層の性状(真円度分析結果)】

〇岩盤直上の砂礫層から採取した礫について、解析ソフトImageJによって真円度の計測を行った。 ○その結果,大坪川ダム右岸トレンチの平均真円度は約0.78であり,本地域の海成堆積物と同程度に円磨が進んでいることが 確認された。

Oしたがって、大坪川ダム右岸トレンチの砂礫層は、海成堆積物であると判断される。

○大坪川ダム右岸トレンチは高位段丘Ⅰb面に位置することから、この砂礫層は、高位段丘Ⅰb面形成時の海成堆積物であり、 MIS5e(中位段丘 I 面形成時)より古い高海面期の地層と判断した。



 $F \rightarrow$

福浦断層(大坪川ダム右岸トレンチ)

【火山灰分析結果, 遊離酸化鉄分析結果】

○大坪川ダム右岸トレンチの北壁面において火山灰分析を実施した結果,主に明褐色土壌の下部からK-Tz(9.5万年前)が認められる。また,明褐色土壌の下位の赤 色土壌は明瞭なトラ斑を伴い,遊離酸化鉄分析結果から永塚(1975)が区分した赤色土に相当することから,下末吉期の温暖な気候下で形成されたと判断した。

←W



【火山灰分析結果】













47

2.2.1(4)福浦断層の活動性 - 断層上下盤における地質分布や変質状況の違い-

コメントNo.28の回答

〇福浦断層周辺の地形,地質の状況や,断層上下盤における地質や変質状況の違いを調査した。

○福浦断層沿いでは、北半部において、逆向きの低崖、直線状の谷及び撓み状の地形からなるBランク、南半部において、逆向きの低崖、緩く湾曲する谷等からなるCランク及びDランクのリニア メント・変動地形が分布する。

○福浦断層周辺の岩相分布については、断層北部で火山砕屑岩(凝灰角礫岩、凝灰岩等)が卓越し、南部では安山岩(均質・角礫質)が卓越する。

Oまた、大坪川ダム右岸周辺の一部では断層位置を挟んで異なる岩相が接する状況が認められるが、全体の傾向としては、断層を挟んで岩相が大きく変化する状況は認められない。

Oさらに, XRD, XRF分析の結果, ボーリングFK-1孔や大坪川ダム右岸トレンチにおいて, 変質状況には一部で違いが認められるが, 明らかな原岩・岩相の違いは示唆されない。

〇以上より,福浦断層北部~南部において,断層を挟んで上下盤で明らかな岩相の違いは認められない。

〇よって,上下盤の地質分布に基づく断層活動による変位量の推定は困難である。



【福浦断層付近の岩相分布(1/5)】



岩相分布図(ルートマップ

48

【福浦断層付近の岩相分布(2/5)】







岩相分布図(ルートマップ)

【福浦断層付近の岩相分布(3/5)】



福浦断層周辺の地質図



岩相分布図(ルートマップ)

【福浦断層付近の岩相分布(4/5)】



福浦断層周辺の地質図



【福浦断層付近の岩相分布(5/5)】





福浦断層周辺の地質図

【断層上下盤における地質分布や変質状況の違い(ボーリングFK-1孔 試料採取箇所)】

O福浦断層の上下盤における地質や変質状況の違いを調査するため,ボーリングFK-1孔,大坪川ダム右岸トレンチ北壁面の断層上下盤において,XRD,XRF分析を行った。

- OFK-1孔の試料採取にあたっては、福浦断層を挟んで上下盤とも大部分で安山岩(角礫質)が分布することから、通常の全岩分析のための試料採取(10試料)に加え、基質を含まない安山岩礫のみの試料を採取し(6試料)、全岩及び安山岩礫の鉱物組成、化学組成に違いが見られるかについて検討した。
- OXRD分析の結果,安山岩に初生的に含まれる斜長石,輝石類の他に,ハロイサイト,スメクタイト等の粘土鉱物が認められ,断層上下盤とも変質作用を受けていることを示唆する。また,断層 上盤のみにおいて一部でカリ長石や雲母鉱物等が検出されるが,いずれも極めて微量であり,断層上下盤において明瞭な変質鉱物の差は認められない。
- OXRF分析の結果,断層上下盤ともSiO₂の含有量が一般的な安山岩に比べて小さく、コア写真において安山岩が黄褐色を呈することや、上記のXRD分析結果を踏まえると、変質の影響があるものと推定した。また、断層上下盤で、K₂Oについては、下盤の方がやや大きい傾向が認められるが、SiO₂の含有量に差は認められない。

O以上を踏まえると、FK−1孔における福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、変質状況に上下盤で明瞭な違いは認められない。また、上下盤における原岩の違い については変質の影響により不明確となっているが、K2Oの含有量を除き、明らかな原岩の組成の違いは示唆されない。



コア写真(深度48~57m) 48~52.05m, 52.55~57m:安山岩(角礫質) 52.05~52.55m:凝灰角礫岩

【断層上下盤における地質分布や変質状況の違い(ボーリングFK-1孔 分析結果)】

[生データ]

XRD分析結果

(各試料のX線回折チャートは補足資料2.2-1(8))

XRF分析結果

(ハーカー図はP.57)

(単位:重量%)

	地層区分							検	出鉱	物												
試料 位置		試料名	カリ長石	斜長石	輝石類	濁沸石	クリノタイロライト	10 ~ 型ハロイサイト	7 Å 型ハロイサイト	雲母鉱物	スメクタイト	ソーダ明礬石	イルメナイト	赤鉄鉱	針鉄鉱							
新國		FK-1_50.20m	±	Δ	+	Ħ		H	±		±											
	安山岩	FK-1_50.70m	ŧ	Δ	+		Ħ	H	±		±	Ħ		+								
	(角礫質)	FK-1_51.20m		Δ	±				±	±	±			±								
		FK-1_51.70m		Δ	±			H			±											
上盤	凝灰角礫 岩	FK-1_52.20m		Δ	±			±			±			±								
	安山岩 (角礫質) 中の安山	FK-1_50.27m	±	Δ	+			±	±		±		±									
		FK-1_51.48m		Δ	+			±		±	±				±							
	岩礫	FK-1_51.98m		Δ	+			±			±				±							
		FK-1_52.80m		Δ	±				±		±											
	д .,.,щ	FK-1_53.30m		Δ	±		±		±		±											
	安田石 (角礫質)	FK-1_53.80m		Δ	±				±		±											
断層	() 10000	FK-1_54.30m		Δ	+				±		±											
下盤		FK-1_54.80m		Δ	±		±		±		±											
	安山岩	FK-1_53.43m		Δ	+			±			±											
	()用傑賞) 中の安山	FK-1_54.42m		Δ	+			±			±											
	岩礫	FK-1_54.62m		Δ	+			±	±		±				±							

◎:多量(>5,000cps) 〇:中量(2,500~5,000cps)

O:中重(2,500~5,000cps △:少量(500~2,500cps)

+:微量(250~500cps)

±:きわめて微量(<250cps)

試料 位置	地層区分	試料名	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	FeO*	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K₂O	P ₂ O ₅	Total
		FK-1_50.20m	47.64	1.26	17.27	12.35	1.26	4.42	7.37	1.80	1.06	0.20	94.63
	安山岩	FK-1_50.70m	48.55	1.13	15.87	14.41	0.17	4.30	6.39	1.93	1.93	0.06	94.74
	(角礫質)	FK-1_51.20m	49.96	1.09	14.87	14.76	0.14	4.33	6.48	1.72	1.41	0.15	94.91
断層		FK-1_51.70m	50.27	1.26	17.37	10.88	0.16	4.19	9.61	2.38	1.17	0.17	97.46
上盤	凝灰角礫岩	FK-1_52.20m	49.74	1.18	18.22	12.03	0.28	3.34	7.11	2.16	1.06	0.07	95.19
	安山岩(角礫 質)中の礫	FK-1_50.27m	48.88	1.32	18.11	11.61	0.18	4.56	8.12	2.08	1.00	0.20	96.06
		FK-1_51.48m	50.30	1.25	17.46	9.79	0.19	4.81	10.07	2.37	1.21	0.17	97.62
		FK-1_51.98m	50.68	1.18	16.80	10.87	0.20	4.66	10.52	2.44	0.87	0.17	98.39
		FK-1_52.80m	49.29	1.33	18.10	11.12	0.15	4.90	7.65	1.92	0.31	0.16	94.93
	ж л. ш	FK-1_53.30m	49.51	1.33	18.49	11.83	0.14	4.06	6.52	1.89	0.50	0.11	94.38
	女田石 (角礫質)	FK-1_53.80m	49.46	1.32	17.96	11.31	0.14	4.73	7.31	1.86	0.42	0.05	94.56
断層		FK-1_54.30m	49.35	1.37	18.12	11.22	0.13	4.79	7.31	1.84	0.36	0.08	94.57
下盤		FK-1_54.80m	49.42	1.33	18.17	11.40	0.14	4.87	7.32	1.97	0.33	0.11	95.06
	古.1.4/27%	FK-1_53.43m	49.34	1.22	17.25	10.77	0.18	6.36	10.05	2.21	0.24	0.16	97.78
	女山石() 円() () 古の() () () () () () () () () () () () () (FK-1_54.42m	50.75	1.14	16.10	10.58	0.20	6.61	10.81	2.29	0.48	0.15	99.11
	夏)中の味	FK-1_54.62m	48.66	1.29	17.55	11.54	0.18	5.90	8.34	1.96	0.29	0.13	95.84

[100%ノーマライズデータ]

(単位:重量%)

試料 位置	地層区分	試料名	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	FeO*	MnO	MgO	CaO	Na₂O	K₂O	P ₂ O ₅	Total
		FK-1_50.20m	50.34	1.33	18.25	13.05	1.33	4.67	7.79	1.90	1.12	0.21	100.00
	安山岩	FK-1_50.70m	51.25	1.19	16.75	15.21	0.18	4.54	6.74	2.04	2.04	0.06	100.00
	(角礫質)	FK-1_51.20m	52.64	1.15	15.67	15.55	0.15	4.56	6.83	1.81	1.49	0.16	100.00
断層		FK-1_51.70m	51.58	1.29	17.82	11.16	0.16	4.30	9.86	2.44	1.20	0.17	100.00
上盤	凝灰角礫岩	FK-1_52.20m	52.25	1.24	19.14	12.64	0.29	3.51	7.47	2.27	1.11	0.07	100.00
	安山岩(角礫 質)中の礫	FK-1_50.27m	50.88	1.37	18.85	12.09	0.19	4.75	8.45	2.17	1.04	0.21	100.00
		FK-1_51.48m	51.53	1.28	17.89	10.03	0.19	4.93	10.32	2.43	1.24	0.17	100.00
		FK-1_51.98m	51.51	1.20	17.07	11.05	0.20	4.74	10.69	2.48	0.88	0.17	100.00
		FK-1_52.80m	51.92	1.40	19.07	11.71	0.16	5.16	8.06	2.02	0.33	0.17	100.00
	古山山	FK-1_53.30m	52.46	1.41	19.59	12.53	0.15	4.30	6.91	2.00	0.53	0.12	100.00
	女山石 (角礫質)	FK-1_53.80m	52.31	1.40	18.99	11.96	0.15	5.00	7.73	1.97	0.44	0.05	100.00
断層	(7) 100 907	FK-1_54.30m	52.18	1.45	19.16	11.86	0.14	5.07	7.73	1.95	0.38	0.08	100.00
下盤		FK-1_54.80m	51.99	1.40	19.11	11.99	0.15	5.12	7.70	2.07	0.35	0.12	100.00
		FK-1_53.43m	50.46	1.25	17.64	11.01	0.18	6.50	10.28	2.26	0.25	0.16	100.00
	女山石(用傑 質)中の礫	FK-1_54.42m	51.21	1.15	16.24	10.68	0.20	6.67	10.91	2.31	0.48	0.15	100.00
		FK-1_54.62m	50.77	1.35	18.31	12.04	0.19	6.16	8.70	2.05	0.30	0.14	100.00

【断層上下盤における地質分布や変質状況の違い(大坪川ダム右岸トレンチ 試料採取箇所)】

O大坪川ダム右岸トレンチの北壁面において、福浦断層の上下盤における基盤岩の地質や変質状況の違いを調査するため、XRD、XRF分析を行った。

OXRDの結果, 断層上下盤とも, 安山岩に初生的に含まれる斜長石がほとんど検出されず, 強く変質を受けていることを示唆する。また, 断層下盤では上盤に比べて, ソーダ明礬 石, パイロフィライト, カオリナイトといった酸性の熱水変質作用を受けたことを示す鉱物がより強く検出されることから, 断層下盤の方が変質を強く受けていると判断した。

OXRFの結果, 断層上下盤とも一般的な安山岩に比べてSiO₂の含有量が小さい一方で, Al₂O₃の含有量が大きく, 上記のXRD分析を踏まえると, これは変質の影響によるものと推定した。また, 断層上下盤では, CaO, Na₂O, K₂O, P₂O₅について下盤の方がやや大きい傾向が認められるが, SiO₂やその他の元素の含有量に系統的な差は認められない。

〇以上を踏まえると、大坪川ダム右岸トレンチにおける福浦断層周辺の基盤岩については、上下盤とも変質を受けているが、下盤の方がやや強く変質を受けていると判断した。また、上下盤における地質の違いについては、両者とも酸性の熱水変質作用を受けた岩相となっており、明らかな岩相の違いは示唆されない。



(単位·重量%)

【断層上下盤における地質分布や変質状況の違い(大坪川ダム右岸トレンチ 分析結果)】

[生データ]

断層

下盤

(東側)

安山岩

(角礫質)

XRD分析結果

(各試料のX線回折チャートは補足資料2.2-1(8))

XRF分析結果 (ハーカー図は次頁)

試料位置	地層区分	試料名	石英	クリストバライト	カリ長石	斜長石	カオリナイト	10 Å 型ハロイサイト	7 Å型ハロイサイト	パイロフィライト	雲母鉱物	スメクタイト	バーミキュライト	明礬石	ソーダ明礬石	ギブサイト	アナタース	赤鉄鉱	針鉄鉱	レピドクロサイト
断層	安山岩 (均質)	OTB-01		Δ		±		±	+			±			±	±		±		
		OTB-02		Δ		±		±	+			±			±			±		
上盤		OTB-03		Δ		±		±	\triangle			±			±			±		
(西側)	安山岩 (角礫質)	OTB-04		+	±			±	+			±					±		±	
		OTB-05		Δ			+			±		Δ			\triangle				±	±
		OTB-06		±			Δ			Δ					Δ				±	
		OTB-07					±			±		Ħ			0				+	±
断層	中山山	OTB-08					+			Δ			±		+				±	±
下盤(東側)	女山石 (角礫質)	OTB-09	±	+			±	±				Δ					±			±
	(丹味貝)	OTB-10	+	±			\triangle			±	±		±		\triangle			±	±	
		OTB-11	±	±			+			±		Δ		±					±	±
		OTB-12	±	±			±			±		Δ			±		±		±	±

◎:多量(>5.000cps)

O:中量(2,500~5,000cps) △:少量(500~2,500cps)

+:微量(250~500cps)

±:きわめて微量(<250cps)

	-										· -		/
試料 位置	地層区分	試料名	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	FeO*	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K₂O	P ₂ O ₅	Total
		OTB-01	46.70	1.39	29.86	8.30	0.02	0.22	0.02	0.06	0.03	0.06	86.66
账 员	安山岩 (均質)	ОТВ-02	47.43	1.37	30.95	6.59	0.02	0.24	0.02	0.08	0.10	0.03	86.83
町 唐 上盤 (王卿)		ОТВ-03	47.83	1.43	29.59	8.09	0.01	0.25	0.02	0.06	0.04	0.05	87.37
(四側)	西側) 安山岩 (角礫質)	ОТВ-04	43.18	1.56	27.95	13.00	0.01>	0.85	0.04	0.04	0.09	0.09	86.80
		OTB-05	41.18	1.28	27.39	9.63	0.01>	0.77	0.25	0.53	0.60	0.59	82.22
		OTB-06	40.50	1.24	33.21	3.15	0.01>	0.27	0.16	0.80	0.84	0.39	80.56
		ОТВ-07	28.50	1.16	29.84	8.27	0.01>	0.31	0.23	1.69	1.90	0.54	72.44
ミロ	安山岩 (角礫質)	ОТВ-08	51.23	1.06	29.09	5.21	0.01>	0.30	0.11	0.29	0.32	0.23	87.84
町 唐 下盤 (吉卿)		ОТВ-09	50.54	1.14	29.14	4.92	0.01	1.19	0.12	0.09	0.26	0.18	87.59
(果側)		OTB-10	34.69	1.34	34.59	3.51	0.01>	0.33	0.12	0.89	1.58	0.31	77.36
		OTB-11	47.52	1.24	27.55	9.40	0.01	1.39	0.14	0.15	0.32	0.28	88.00
		OTB-12	48.10	1.51	28.40	7.29	0.01>	1.29	0.17	0.14	0.32	0.31	87.53
[100%/-	ーマライズデー	-9]									((単位:	重量%
試料 位置	地層区分	試料名	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	FeO*	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K₂O	P ₂ O ₅	Total
		OTB-01	53.89	1.60	34.46	9.58	0.02	0.25	0.02	0.07	0.03	0.07	100.00
新國	安山岩 (均質)	ОТВ-02	54.62	1.58	35.64	7.59	0.02	0.28	0.02	0.09	0.12	0.03	100.00
上盤	(均貝)	ОТВ-03	54.74	1.64	33.87	9.26	0.01	0.29	0.02	0.07	0.05	0.06	100.00
(西側)	安山岩	ОТВ-04	49.75	1.80	32.20	14.98	0.00	0.98	0.05	0.05	0.10	0.10	100.00
	(角礫質)	OTB-05	50.09	1.56	33.31	11.71	0.00	0.94	0.30	0.64	0.73	0.72	100.00
		OTB-06	50.27	1.54	41.22	3.91	0.00	0.34	0.20	0.99	1.04	0.48	100.00

OTB-07 39.34

OTB-08 58.32

OTB-09 57.70

OTB-10 44.84

OTB-12 54.95

54.00

OTB-11

1.60

1.21

1.30

1.73

1.41

1.73

41.19 11.42

5.93

5.62

4.54

10.68

8.33

33.12

33.27

44.71

31.31

32.45

0.43

0.34

1.36

0.43

1.58

1.47

0.00

0.00

0.01

0.00

0.01

0.00

0.32

0.13

0.14

0.16

0.16

0.19

2.33

0.33

0.10

1.15

0.17

0.16

0.37 FeO*: 全鉄をFeOとして表示 56

2.62

0.36

0.30

2.04

0.36

0.75 100.00

100.00

100.00

100.00

100.00

100.00

0.26

0.21

0.40

0.32

0.35

【断層上下盤における地質分布や変質状況の違い(ハーカー図)】



分析値は、100%ノーマライズしたものを使用して作図した。

▲ FK-1(断層上盤)[8データ]
■ 大坪川ダム右岸トレンチ(断層上盤)[5データ]
▲ FK-1(断層下盤)[8データ]
■ 大坪川ダム右岸トレンチ(断層下盤)[7データ]

FK-1,大坪川ダム右岸トレンチ北壁面における福浦断層上下盤での岩盤の主要成分(ハーカー図)

2.2.1 (5) 福浦断層の反射法地震探査 – 概要 –

- ○福浦断層の地下構造及び福浦断層南部の分布を把握するために,既存の福浦測線(①)に加えて,下図に示す位置(②~⑤)で反射法地震 探査を行った。
- 〇調査の結果,福浦断層は高角で西傾斜する断層であり,南部の大坪川ダム付近では2本の断層が分布することを確認した。 〇さらに南方延長のE測線・F測線において,福浦断層に対応する断層は推定されない。

・なお,敷地内の反射法・VSP探査では、特に深度1100~1300mに花崗岩上面に相当する反射面に着目していたが(<u>第1049</u> 回審査会合資料を参照),本探査では地表付近の穴水累層中における構造を詳細に検討することを目的として探査仕様を 設定している。



①福浦断層北部(福浦測線) P.60~64
・福浦断層の地下構造を確認するために、福浦断層に直交して反射法地震探査(福浦測線)を実施。
⇒高角(約75°)で西傾斜する反射面の不連続が認められ、福浦断層と判断。

②敷地内~福浦断層南部(A測線) P.65~67 ・福浦断層の地下構造及び福浦断層南部の分布を確認するために、敷地内を通り福浦断層を 横断する反射法地震探査(A測線)を実施。 ⇒高角(約70°)で西傾斜する反射面の不連続が認められ、福浦断層と判断。

⇒地下浅部にかけて分岐,派生するような構造は認められない。

③大坪川ダム付近(B測線・C測線)

P.68~76

 ・大坪川ダム右岸で判読した2本のリニアメント・変動地形に対応する断層(福浦断層(西側)・ 福浦断層(東側))の連続性を確認するために、大坪川ダム湖内において反射法地震探査(B 測線)、湖内・陸域を横断して反射法地震探査(C測線)を実施。
⇒高角(約65~80°)で西傾斜する2本の断層が推定される。

④福浦断層と敷地との間(D測線)	P.68, 77~79
・福浦断層から敷地の間において、分岐、派生する断層の有無を確認するために反射法地震探査(D測線)を実施。	りに、南北方向
⇒ ⇒ ⇒ る 浦 断 層 から分 岐, 派生する 断 層 を 示すような 反 射 面 の 糸 統 的 な 乱 れ や れ な い。	・連続は認めら

⑤福浦断層南方延長(E測線·F測線)

P.137~140

・より確実な端部評価のため,福浦断層の南方延長において反射法地震探査(E測線・F測線) を実施し,断層の有無を確認。

⇒福浦断層に対応する断層は推定されない。



○反射法地震探査の結果, 福浦断層は, 不明瞭ながら, 主に, 反射面の傾斜の変化, ずれ, 変形, 反射面列のパターンの変化を伴う, 高角で西傾斜する反射面の不 連続として認められる。

Oなお,記録の範囲において,福浦断層及びA測線におけるS-1以外に断層は推定されない。



測線	①福浦測線	②A測線	③B測線	③C測線
主な傾斜方向	西傾斜(約75°)	西傾斜(約70°)	西傾斜(約75°,80°)	西傾斜(約65°)
福浦断層の 特徴	・リニアメント・変動地形の位置の地下 に、西側上がりの <u>系統的な反射面の ずれ及び変形</u> が認められ、ステップし ながら深部へ連続する。 ・撓み状の地形の西縁にあたる位置の 地下に、東側上がりの <u>反射面のずれ</u> <u>及び変形</u> が認められる。	・リニアメント・変動地形の位置の地下において, <u>反射面の不連続(西側に反射面の系統</u> <u>的な西傾斜を伴う)</u> が認められる。	<福浦断層(東側)> ・東側リニアメント・変動地形の延長部の地下 において、反射面の不連続(両側での反射 面列のパターンや傾斜の変化を伴う)が認 められる。 <福浦断層(西側)> ・西側リニアメント・変動地形の延長部の地 下において、反射面の不連続(両側で反射 面列のパターンの変化を伴う)が認められる。	<福浦断層(東側)> ・東側リニアメント・変動地形の延長部の地下に おいて、一部で反射面の不連続が認められる。 <福浦断層(西側)> ・地表で断層が確認された位置の地下において、 反射面の不連続(西側に反射面の系統的な西 傾斜を伴う)が認められる。

2.2.1(5) 福浦断層の反射法地震探査 -①福浦断層北部-

第1009回審査会合 資料1 P.83 一部修正

〇福浦断層の地下構造を確認するため、福浦断層にほぼ直交して、反射法地震探査を実施した(福浦測線)。

反射法地震探查 仕様 福浦測線 測線長 4.2km 大型バイブロサイス3台(スイープ数4~8 振源 回, スイープ周波数6~100Hz, スイープ 長16s) 発振点間隔 25m 上下動速度計(SM-24, 固有周波数 受振器 10Hz, 3個組) 受振点間隔 12.5m 独立型記録システム(RT2) 記録系 サンプリング間隔 2ms 記録長 4s 解析CMP間隔 6.25m

・垂直分解能は、反射波の卓越周波数に基づき 深度200m付近で23m程度





2.2.1 (5) 福浦断層の反射法地震探査 - 福浦測線-

○反射法地震探査の結果,リニアメント・変動地形を判読した位置付近(CMP380付近)には,不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ,反射面のずれ及び変形が読み取れることから,これを福浦断層と判断した(次頁,次々頁)。
○なお,トモグラフィ速度分布からは,断層を挟んで速度構造が変化する状況は認められない(P.64)。





【深度断面(福浦測線)(詳細)】



・測線の方向を考慮した真の 断層傾斜角は約75度

反射法地震探査結果(深度断面,解釈線入り)

・なお,記録の範囲において, 福浦断層以外に断層は推定 されない。



2.2.1 (5) 福浦断層の反射法地震探査 - ②敷地内~福浦断層南部-

コメントNo.23の回答

○福浦断層の地下構造及び福浦断層南部の分布を把握するために、反射法地震探査(A測線)を実施した。A測線では、福浦断層のリニアメント・変動地形の位置において、不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ、これを福浦断層と判断した。福浦断層は、地下深部約700m付近まで確認することができるが、それ以深への連続性は明確には判断できない。また、福浦断層には、地下浅部にかけて分岐、派生するような構造は認められない(次々頁)。

○敷地内断層のうちS-1の位置において、不明瞭ながら高角で東傾斜する反射面の不連続が認められ、これをS-1と判断した。S-1は深度約200m以深への連続性は 認められず、福浦断層に連続する構造ではないと判断される(次々頁)。

〇なお,記録の範囲において,福浦断層及びS-1以外に断層は推定されない。

	反射法地震探査 仕様
A測線	
測線長	約3.2km
振源	広帯域バイブレータ1台(スイープ数5回,スイー プ周波数8~200Hz,スイープ長15s)
発振点間隔	3.125m
受振器	上下動速度計(SG-5, 固有周波数5Hz, 1個組)
受振点間隔	3.125m
記録系	有線型記録システム(Sercel 428) 独立型記録システム(Unite)
サンプリング間隔	0.5ms
記録長	2s
解析CMP間隔	1.5625m

・垂直分解能は、反射波の卓越周波数に基づき、深度200m付近で24m程度、深度700m付近で40m程度





反射法地震探査測線位置図

【時間断面(A測線)(マイグレーション前,後)】



【深度断面(A測線)】



2.2.1 (5) 福浦断層の反射法地震探査 - ③大坪川ダム付近, ④福浦断層と敷地との間-

コメントNo.23の回答

【反射法地震探查_測線図】

〇大坪川ダム付近において,福浦断層の地下構造及び福浦断層南部の分布を把握するために,反射法地震探査(B,C,D測線)を実施した。 〇大坪川ダム付近のB測線,C測線において,西側のリニアメント・変動地形に対応して大坪川ダム右岸トレンチや北道路,南道路において確認された断層の延長方向に,不明瞭ながら高角で西傾

斜する反射面の不連続が認められ、西側のリニアメント・変動地形に対応する断層と推定した(次頁以降)。

○また, 東側のリニアメント・変動地形の延長方向にも, 不明瞭ながら一部で高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ, 東側のリニアメント・変動地形に対応する断層と推定した(次頁以降)。 ○福浦断層と敷地との間のD測線において, 福浦断層から分岐, 派生する断層は推定されない(P.77~79)。



【時間断面(B,C測線)(マイグレーション前)】





反射法地震探査結果(時間断面 マイグレーション前)

【時間断面(B,C測線)(マイグレーション後)】





反射法地震探査結果(時間断面 マイグレーション後)

B測線

【深度断面(B,C測線)】



C測線

反射法地震探査結果(深度断面)

B測線

【深度断面(B.C測線) 解釈線入り】

OB測線, C測線において, 西側リニアメント・変動地形付近の大坪川ダム右岸トレンチや, 北道路, 南道路において確認された断層の延長方向に, 不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連 続が認められ、西側のリニアメント・変動地形に対応する断層と推定した。

Oまた、東側のリニアメント・変動地形の延長方向にも、不明瞭ながら高角で西傾斜する反射面の不連続が認められ、東側のリニアメント・変動地形に対応する断層と推定した。

Oさらに、B. C測線において、深度300m以浅を詳細に解析した結果からも、上記と同じく西側、東側リニアメント・変動地形に対応する断層を推定した(次頁以降)。

