第1064回審査会合 資料1 P.153 再掲





第1064回審査会合 資料1 P.155 再掲



第1064回審査会合 資料1 P.156 再掲

断層o

【断層oの性状(OS-7孔, XRD分析)8/8】



・OS-7孔の主せん断面付近でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイト※が認められ,その他の変質鉱物として石英,黄鉄鉱などが認められる。

62



第1064回審査会合 資料1 P.158 再掲

【断層oの性状(OS-8孔)2/4】 断層o Y面(主せん断面に対応する位置) (単二コル) F 断層ガウジ 断層角礫 断層角礫 ・断層ガウジ中に多く観察される割れ目は、その両側の凹凸形状が概ねー (単ニコル) 致することから、断層活動によって生じたせん断面ではなく、主せん断面 断層ガウジ 断層角礫 付近の強い変質により多く生成された粘土鉱物が,薄片作成時等に乾 燥収縮して生じたものであると判断した。 割れ目の上下盤 境界の凹凸形状 が概ね一致する。 下盤 盤 下盤 般 断層ガウジ 断層角礫 下盤 盤 (直交ニコル) (直交ニコル) 断層角礫 断層ガウジ 断層ガウジ 断層角礫 断層角礫 凡例 変質部 下 上 主要な岩片 盤 盤 斜長石などの鉱物片 主要な岩片等を除く基質部 下 不透明鉱物 ••••• Y面 . 盤 盤 空隙部 -- 割れ目の凹凸形状の例 スケッチ ・OS-8孔の薄片観察の結果,不明瞭な 1mm がらP面やR1面が認められ、Y面との 拡大写真 関係から逆断層センスを推定した。 10mm →← :Y面 下 ・粘土鉱物や岩片の定向配列をP面, これらの配列 →← :P面 を切断する微細な割れ目をR1面とし、Y面との関係 薄片写真(OS-8_90R) → ← :R1面 から逆断層センスを推定した。 せん断センスを示す複合面構造 (解釈線あり)

(狩野・村田(1998)に加筆)

【断層oの性状(OS-8孔, XRD分析)3/4】



・OS-8孔の主せん断面付近でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイトが認められ,その他の変質鉱物として石英,黄鉄鉱などが認められる。

【断層oの性状(OS-8孔, XRD分析)4/4】



【OS-7,8孔の薄片観察結果(まとめ)】

OOS-7孔の薄片観察の結果,粘土鉱物(I/S混合層)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(I/S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。

Oまた, OS-7孔及びOS-8孔では不明瞭ながら複合面構造が認められるものの,粘土鉱物の配列からなるP面と周囲の粘土鉱物との境界が漸移的であり, OS-7孔で はY面付近を除いてほとんどP面やR1面が認められないことから,複合面構造形成後に顕著な変質を被り,これらの構造が不明瞭になったと考えられる。

〇以上のことを踏まえると、断層oの最新活動はI/S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)の生成以前である。



【断層oと福浦断層との破砕部性状の比較】

〇断層oと福浦断層の薄片を比較した結果、断層o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。 Oまた、断層oで認められる複合面構造は、福浦断層と比べて不明瞭であり、OS-7孔の薄片ではY面付近を除いてほとんどP面やR1面が認められない。

(直交ニコル)



断層のの薄片観察結果

- ・断層ガウジと断層角礫の境界にのみY面が認められる。
- ・粘土鉱物が層状に分布する層状構造は観察されない。
- ・P面やR1面は不明瞭であり、OS-7孔の薄片ではY面付近を除いてほとんどP

面やR1面が認められない(前頁)。



福浦断層の薄片観察結果

・断層ガウジ中に、複数の明瞭なY面が認められる。 ・粘土鉱物が層状に分布する層状構造が観察される。 ・岩片や粘土鉱物の定向配列からなる明瞭なP面やこれらの配 列を切断するR1面が、断層ガウジ中に広く認められる。

断層oの既往データ - C地形調査-

○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 Ib面に高度差は認められない(D-D', E-E'断面)。
 ○断層oの北方延長位置を挟んで、高位段丘 Ib面、Ⅱ面、Ⅲ面に高度差は認められない(A-A', B-B', C-C'断面)。
 ○さらに断層oの南方延長に位置する谷地形を挟んで、中位段丘 I面、高位段丘 Ia面に高度差は認められない(F-F', G-G'断面)。
 ○一方、大坪川ダム左岸において、福浦断層を挟んで分布する高位段丘 Ib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(J-J'断面)。また、大坪川ダム湖の北方の高位段丘 Ib面、Ⅱ面においても、同様の傾向が認められる(H-H', I-I'断面)。



【大坪川ダム周辺 地形断面図②】





70

【大坪川ダム周辺 地形断面図③】





【福浦断層南部の地形図】

〇大坪川ダム建設前の地形図(下図)及び赤色立体地図(次頁)を確認した結果,断層oに沿って,北東一南西方向に直線的な崖地形が認められる。 〇この崖地形は,約200m区間で認められるが,福浦断層のリニアメント・変動地形付近で途絶えている。

○断層oの南方延長には、谷地形(3)(第1009回審査会合 資料1 2.2.1(9))が分布するが、谷地形・鞍部の位置で表土はぎ調査を実施した結果、断層は認められ ない(P.84~85)。



【福浦断層南部の赤色立体地図】



位置図



↔ :反射法地震探査での断層確認位置
 →→→→
 ・→→→
 ・→→
 ・→→
 ・→→
 ・
 ・→→
 ・
 ・→→
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・<

[リニアメント・変形使用] は (支配体わてある可能性がある) は (支配体わてある可能性がある) は (支配体わてある可能性がある) ・ し (支配体わてある可能性は非常に低い) ッパスはすきを示す。 はは数部のの力を示す。



航空レーザ計測(2007年実施)により作成



【福浦断層南部の地形図(拡大)】

○大坪川ダム左岸では、断層₀に沿って直線的な岸地形が認められるが、その区間は200m程度であり、連続性に乏しい。

〇ボーリング調査(OS-5~OS-8孔)の結果、断層oは凝灰角礫岩と安山岩の地層境界をなし、断層oを境に下盤側(北西側)の安山岩は強く変質し、軟質化している (P.76)。

Oよって、断層oに沿って認められる直線的な崖地形は、岩盤の硬軟の差を反映した差別侵食地形であると判断される。

Oまた、断層oの西側の湖内には、浮島状の地形が認められる。この浮島状の地形の北西側に崩壊地形が認められることから、この地形は北西側の斜面から崩れ 落ちた土砂によってできた小丘(流れ山)であり、周辺が侵食によって削られて取り残された地形であると考えられる。

〇この浮島状の地形の北東-南西方向に、同様な地形が連続して認められないため、この地形は断層。の活動に起因するものではないと考えられる。





200m

大坪川ダム建設前の地形図 (1985年撮影の空中写真により作成)

【直線的な崖地形の形成過程の考察】

〇断層oに沿って認められる直線的な崖地形は、福浦断層(西側)を越えて、福浦断層(東側)付近まで連続して認められる。

〇福浦断層(西側)の上盤側では, 断層oを境に北西側が強く変質し, 軟質化している(次頁左)ことから, 直線的な崖地形は, 変質部の境界である断層oを境に北西側が差別侵食を受けたこと により形成されたものと考えられる。

〇一方, 福浦断層(西側)の下盤側では, 上盤側でみられるような明瞭な変質の境界は認められず, 軟質化も認められない(次頁右)ものの, 直線的な崖地形が福浦断層(西側)の上盤側から 連続して認められる。この地形については, 断層。の北西側が差別侵食を受けたことにより, 直線的な崖地形が形成し, その上流側が攻撃斜面にあたることから侵食が進行し, 下流側の崖 地形にすりつくように連続して崖地形が形成されたものと考えられる。



(1985年撮影の空中写真により作成)

第1064回審査会合 資料1 P.170 再掲



断層oの既往データ – 断層oの北端 ①ボーリング調査(OS-9孔) –

第1064回審査会合 資料1 P.171 再掲

【断層oの特徴】

○大坪川ダム基礎掘削面スケッチ及び追加調査(OS-5孔~OS-8孔のコア観察,条線観察,薄片観察)結果により,断層₀は大坪川ダム左岸の直線的な崖地形に沿って分布し,凝灰角礫岩と強く 変質を被る安山岩の岩相境界に認められ,厚い未固結な破砕部を伴うなどの性状を有することを確認した(P.54, 55, 63)。

【OS-9孔の調査結果】

○断層oが福浦断層(西側)を越えて北方に連続するかどうかを確認するために、福浦断層(西側)の下盤側において、ボーリング調査(OS-9孔)を実施した。
 ○断層oは、大坪川ダム左岸の直線的な崖地形に沿った位置に出現すると想定されることから、断層oの想定延長位置を含んだ範囲において、断層の有無の確認を行った。
 ○その結果、OS-9孔において断層oは認められない。



大坪川ダム付近 調査位置図(旧地形※) ※地形改変前の航空写真(当社撮影 (1985年), 縮尺8千分の1)から作成



項目	断層oの特徴	OS−9孔の調査結果		
地形との対応	断層。は大坪川ダム左岸の直線的な崖地形に沿ってNE-SW方向に分布しており、断層トレースの屈曲 はほぼ認められない。	大坪川ダム左岸の直線的な地形に沿った想定延長 位置付近に、断層。と類似した性状を有する破砕部 は認められない。		
岩相境界	大坪川ダム基礎掘削面スケッチ及びOS-5~8孔で 認められる断層oは、凝灰角礫岩と安山岩の岩相境 界に分布する。	凝灰角礫岩と安山岩の岩相境界に破砕部は認めら れない。		
変質の程度	OS-5~8孔で認められる断層。の下盤側の安山岩は 強く変質を被っている。	強く変質を被っている区間は認められない。		
走向・傾斜 破砕部の幅 連続性	大坪川ダム基礎掘削面で確認した走向・傾斜はN45 ~60°E/69~77°SE。 OS-5~8孔で確認した破砕部の幅は24~51cmであ り,幅4~11cmの未固結な破砕部を伴う。 断層oは長さ約120m区間で確認。	確認された破砕部は、いずれも断層。と走向・傾斜、 性状が異なる、あるいは連続性に乏しい破砕部であ り、断層。に対応しない(P.80)。		



第1064回審査会合 資料1 P.172 再掲



【断層oが認められないボーリング孔(OS-9孔) 2/3】 OS-9孔(孔口標高55.55m, 掘進長80m, 傾斜45°) 深度(m) 深度(m) 深度(m) 深度(m) MAD 安山岩(角礫質) 凝灰角礫岩 岩相境界 深度59.40m ・・・凝灰角礫岩(孔口側)と安山岩(孔底側)の岩相境界 深度68.10m ・・・安山岩(孔口側)と凝灰角礫岩(孔底側)の岩相境界 深度74.10m ・・・凝灰角礫岩(孔口側)と安山岩(孔底側)の岩相境界 破砕部 ④深度53.38~53.40mに厚さ0.6~1.5cmの破砕部(N75E/48SE) ⑤深度54.38~54.40mに厚さ0.3~1.5cmの破砕部(N46W/80SW) ⑥深度55.42~55.50mに厚さ6.1cmの破砕部(N30E/74SE) ⑦深度61.51~61.53mに厚さ0.3~1.1cmの破砕部(N19W/88SW) ⑧深度68.25~68.33mに厚さ4.0~5.7cmの破砕部(N19E/16NW) ⑨深度70.66~70.72mに厚さ5.4cmの破砕部(N71E/57SE) ⑩深度71.04~71.06mに厚さ1.1~2.5cmの破砕部(N53E/47SE) Story there is not the ①深度79.63~79.67mに厚さ2.5~4.0cmの破砕部(N62E/71SE)

断層o

第1064回審査会合 資料1 P.174 再掲

断層o

【断層oが認められないボーリング孔(OS-9孔) 3/3】

○大坪川ダム基礎掘削面スケッチの結果から、N50° E/73° SEを基準とし、断層oの走向・傾斜に調和的な破砕部(走向:±30°,傾斜:±15°,下図 □ 範囲※)に ついて、性状の比較、連続性の検討を行った。

○検討の結果, OS-9孔に断層oに対応する破砕部は認められない。

※:アンジュレーションの範囲は、福浦断層に準拠し、検討を行った。

断層。										
名称	確認位置 確認深度(m)	標高(m)	走向・傾斜 (走向は真北)	破砕部の幅 (cm)	粘土状破砕部 の幅 (cm)	砂状・角礫状 破砕部の幅 (cm)				
大坪川ダム基礎掘削面 地表 EL17.5付近		EL17.5付近	N45~60E/		—	—				
OS-5 39.66~40.34 EL-0.02		EL-0.02~0.62	N51E/87SE	49	6.2, 5.8	_				
OS-6	44.31~44.79	EL-5.37~-4.91	N58E/74SE	24	5.5	_				
OS-7	28.22~28.90	EL11.68~12.29	N43E/86SE	35	11	_				
OS-8	29.90~30.68	EL9.04~9.77	N58E/73SE	51	4.0	_				

OS-9									
No.	確認深度 (m)	標高 (m)	走向・傾斜 (走向は真北)	破砕部の幅 _(cm)	粘土状破砕 部の幅 _{(cm})	砂状・角礫状 破砕部の幅 _(cm)	断層oに対応しないと判断した根拠		
1	17.08~17.18	EL 43.47~43.40	N9E/63NW	4.0	-	2.8	走向・傾斜, 性状が断層。と異なる。 (福浦断層と評価)		
2	19.12~19.14	EL 42.03~42.02	N17W/82SW	1.4	-	Ι	走向・傾斜,性状が断層。と異なる。		
3	20.73~20.93	EL 40.89~40.75	N29W/79SW	15	2.0	I	走向・傾斜,性状が断層。と異なる。		
4	53.38~53.40	EL 17.80~17.79	N75E/48SE	1.5	-	Ι	走向・傾斜, 性状が断層。と異なる。		
5	54.38~54.40	EL 17.10~17.08	N46W/80SW	1.5	0.7	-	走向・傾斜, 性状が断層。と異なる。		
6	55.42~55.50	EL 16.36~16.31	N30E/74SE	6.1	0.2 0.5	-	性状が断層oと異なり、隣接孔(OS-1孔 56.3 ~100.0m)に連続しない。		
Ø	61.51~61.53	EL 12.06~12.04	N19W/88SW	1.1	1.1	Ι	走向・傾斜, 性状が断層。と異なる。		
8	68.25~68.33	EL 7.29~7.23	N19E/16NW	5.7	-	-	走向・傾斜,性状が断層。と異なる。		
9	70.66~70.72	EL 5.59~5.54	N71E/57SE	5.4	-	5.4	走向・傾斜,性状が断層。と異なり,大坪川ダ ム基礎掘削面に連続しない。		
10	71.04~71.06	EL 5.32~5.30	N53E/47SE	2.5	0.5	_	走向・傾斜,性状が断層。と異なる。		
1	79.63~79.67	EL -0.76~-0.79	N62E/71SE	4.0	0.7	-	性状が断層。と異なり、大坪川ダム基礎掘削 面に連続しない。		

・断層oと走向・傾斜が対応する破砕部は 🔜 で示す。

・ 範囲に近接する破砕部⑨についても,連続性の検討を行った。 ・連続性の検討結果は, 補足資料2.2-1(13)



断層oの既往データ – 断層oの北方延長 ⑥反射法地震探査(福浦測線, A測線) –

第1064回審査会合 資料1 P.175 再掲

○断層₀の北方延長で実施した反射法地震探査(福浦測線, A測線)において, 断層₀の延長位置に深部まで連続する断層は推定されない。
 ○なお, 福浦測線におけるトモグラフィ速度分布でも, 断層₀の延長位置(水平距離1200m付近)において速度構造はほぼ水平であり, 断層を示唆するような速度分布は認められない(第1064回審査会合 資料1 P.64)。



〇断層oの南方延長位置において、表土はぎ調査を実施した結果、穴水累層の安山岩が分布し、それは非破砕であり、断層は認められない。







大坪川ダム付近 調査位置図





表土はぎ調査の写真は補足資料2.2-1(14)-3

断層oの既往データ – 断層oの南方延長 ⑥表土はぎ調査(谷地形・鞍部) –

第1064回審査会合 資料1 P.178 再掲

○断層oの南方延長にあたる谷地形・鞍部の位置で,表土はぎ調査を実施し,既存の露頭をさらに拡げて確認を行った結果,穴水累層の安山岩が分布し,それは 非破砕であり,断層は認められない。



露頭中央部(北面の東端,北東面の北西端)に露頭上部から下部にかけて分布する割れ 目が認められる。割れ目沿いに鏡肌・条線は認められない。走向傾斜は N38E/62SE。 84

【表土はぎ調査結果(拡大写真)】





写真① 露頭中央の安山岩(角礫質)に分布する割れ目 (上:割れ目を加筆,下:加筆なし)

割れ目:N38E/62SE



・割れ目は露頭上部から下部にかけて連続して認められる。
・割れ目に沿って条線・鏡肌は認められず、不規則に凹凸する。
・走向・傾斜はN38E/62SE





写真② 安山岩(均質)に発達する板状割れ目 (上:割れ目を加筆,下:加筆なし)

第1064回審査会合 資料1 P.137, 140 編集

○断層₀の南方延長で実施した反射法地震探査(F測線)において、断層₀の延長位置に深部まで連続する断層は推定されない。





1km

参考文献

■今泉俊文・宮内崇裕・堤浩之・中田高(編)(2018):活断層詳細デジタルマップ[新編],東京大学出版会.

■狩野謙一·村田明広(1998):構造地質学,朝倉書店.

- ■活断層研究会(編)(1991):新編日本の活断層-分布図と資料-,東京大学出版会.
- ■木村敏雄・恒石幸正(1978):太田陽子・松田時彦・平川一臣著「能登半島の活断層」に対して,第四紀研究,17(1),39-42.
- ■小池一之・町田洋(編)(2001):日本の海成段丘アトラス,東京大学出版会.
- ■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.
- Nakata, E., Yukawa, M., Okumura, H., Hamada, M. (2019): K-Ar dating by smectite extracted from bentonite formations, E3S Web of Conference, 98, 12015.
- ■太田陽子·国土地理院地理調査部(1997):「能登半島」1:100,000,地殻変動土地条件図,国土地理院技術資料,D.1-No.347,国土地理院.
- ■太田陽子・松田時彦・平川一臣(1976):能登半島の活断層,第四紀研究,15,109-128.
- ■産業技術総合研究所地質調査総合センター:活断層データベース (https://gbank.gsj.jp/activefault/)(参照2021-4-21).
- 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.
- ■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.
- ■吉岡敏和・粟田泰夫・下川浩一・杉山雄一・伏島祐一郎(2005):全国主要活断層活動確率地図説明書,構造図(14),独立行政法人 産業技術総合研究所 地質調査総合センター.