敦賀・現調4-3

敦賀発電所 敷地の地質・地質構造 D-1破砕帯について

平成25年3月8日 日本原子力発電株式会社

これまでの経緯

B	付	敦賀有識者会合	日本原電				
平成24年	11/27	敦賀有識者 事前会合	_				
	12/1、2	<u>現地調査</u>	 ・調査状況の説明 ・K断層の追加調査の必要性を日本原電自ら説明 				
	12/10	第1回 敦賀有識者会合 (結論) 0-1破砕帯は耐震設計上考慮すべき活断層である。 ・K断層は耐震設計上考慮すべき活断層 ・K断層は2号機原子炉建屋直下のD-1破砕帯と関連 ・K断層、D-1破砕帯は浦底断層と同時に活動 ・翌日の評価会合を開催する必要なし	 ・これまでの評価状況の説明 ・K断層に関する追加調査の必要性を改めて主張 (説明時間約30分) *敦賀有識者会合の結論に対して、日本原電に説明の時間は与 えられず(翌日の評価会合は開催されず)。 				
	12/11	(評価会合は開催されず)	<u>公開質問状提出</u> (田中委員長宛て)				
	12/12	<u>規制委員会定例会</u> ・島崎委員長代理が第1回評価会合の状況を口頭報告	_				
	12/18	—	K断層に関する追加調査計画を規制委員会に提出				
平成25年	1/22	_	D-1破砕帯に関する日本原電の評価・主張を改めて公表				
	1/28	<u>第2回 敦賀有識者会合(日本原電への出席要請なし</u>) ・D-1破砕帯に関する評価書案が示される ・ピア・レビューに関するアナウンスあり	 評価書案に対する日本原電のコメント公表 ・12/11公開質問状に十分に回答していない。 ・D-1破砕帯を耐震設計上考慮すべき活断層であるとした科学的根拠が未だに不明。 				
	2/5	_	<u>中間報告書、評価書案に対する見解を提出</u> (田中委員長宛て)				
	2/28	_	破砕帯調査の工程変更				
	3/8 14:00-15:30	第3回 敦賀有識者会合	これまでの調査結果及びそれに基づく評価を説明				
	3/8 16:00-18:30	ピア・レビュー	_				

敦賀発電所 破砕带追加調査計画 主要工程 (平成25年2月28日公表)

	調査地点		内容	5月	6月	7月	8月	9月	10月	11月	12月	1月	2月	3月	4月	5月	6月	
1	変動地形詞	周査	地形情報の把握 ・空中写真DEM ^{*1} ・航空レーザーDEM ^{*1}		;	解析・判言 則量	^売 解析	・判読										
2		D-14破砕帯		観察	·分析·評(観察	₹·分析·評	価			┃ 観察・分	析・評価	l		
3	既往露頭	H−3a破砕帯		観	!察·分析· ■ ■ 露頭	察·分析·評価			観察・分析・評価					観察·分	観察·分析·評価			
4		D−1破砕帯		観察	・分析・評価	<u>6</u>								観察·分	析・評価	I		
3'	ピット調査 (_{斜面安定部})	H-3a破砕帯	観察・分析 ①破砕帯の影響を受けていない地層 の年代を調べ、破砕帯の活動年代	<u>*</u>	隼備·手続き	5 ピット掘削				硒			┃ 観察・分	祈・評価	1			
3"	新規 調査 ボーリング、ピ ット調査	H-3a破砕帯	を把握する調査 (上載地層法による評価) ・より高密度の火山灰分析											手続き		<u>ブ・法</u> 面剥取 観察・分析	xり ・評価	
5		D-14破砕帯	 ・OSL*2による上載地層の年代分析 ②岩盤/第四紀層境界の明確化 ・CTスキャンによる地質の詳細観察 	準	<u>備・手続き</u> ボー	リング	トレンチ	計画検討			掘背 観察·务	<u>削</u> 分析∙評価		<u>手続き 掘削</u> ■観察・分析・評価] 平価		
6	トレンチ (浦底断層北方)	D−1破砕帯	3)破砕部に着目した活動年代の検討 ・ESR*3などによる活動年代評価	③破砕部に着目した活動年代の検討 ・ESR*3などによる活動年代評価		ボー <u>リン</u>	隼備・手続き グ [トレン	き		扳	<u>]</u> 観察	 ・分析・評(<u>価</u>		【観察・分析 【ボーリング 【観察	・評価 <u>・法</u> 面剥町 ・分析・評(文 り 西	
7		f-25破砕帯	 ④破砕帯のずれ方向の検討 (破砕部の変位センス) ・条線方向の測定 		準備・弓	=続き	掘削	トレンチ計画検		ボーリング	· 掘削 観察·分析	•評価		 	析·評価			
8		D−5破砕帯	・溥斤などの観祭	準備	・手続き - 手続き		掘削	ボーリング		横均	二 加索			<u>ボー</u> 横坑	<u>レング</u> 掘削]		
9	大深度調査坑	D-6破砕帯		準備	i・手続き			ドーリング <u> 第一</u> リング			横坑掘	ガが・計加 割 観察・分析	₩ •評価	観察・分	 	[47 7 * 言平 1 四		
6'	ボーリング、ピット調査	D-1トレンチ内 せん断面	せん断面の成因に関する検討								凖備• <u> 手続</u>	き <u>ボ-</u> 観察・	<u>ビ</u> ーリング 分析・評価	<u>レト</u> 掘削 ボーリング 準備・ 観) 手続き 察・分析・言	掘削		

注)調査内容、工程については、調査の状況等に応じて追加・変更される場合があり得る。

*1 DEM 数値標高モデル(Digital Elevation Model) 地形をデジタル化したもの。

*2 OSL 光ルミネッセンス法(Optically Stimulated Luminescence) 鉱物結晶が光を遮断されてからの経過時間を測定する手法。 *3 ESR 電子スピン共鳴法(Electron Spin Resonance) 断層内物質のESR信号を利用して、断層活動の年代を測定する手法。 「敦賀有識者会合 評価書案<1/28改訂版>」と「日本原電の見解」の対比

項	目	敦賀有識者会合 評価書案<1/28改訂版>	日本原電の見解
	G 断層 と D 一 1 破砕帯	<u>事業者がG断層をD-1破砕帯とした根拠は</u> <u>明確でないので、G断層の活動性をもって、D</u> <u>-1破砕帯の活動性の評価はできない。</u> (根拠) ・両者の関係が明確でない。	 G断層はD-1破砕帯である。 (根拠) ・G断層は、走向・傾斜がD-1断層と類似(N-S走向、高角度西傾斜)している。 ・2号機原子炉建屋を挟んで南北4箇所について、最新活動面の鉛直・水平の変位センスが 一貫して正断層及び右横ずれセンスで一致していることを確認。 * 第2回評価会合での指摘を踏まえ、調査データの密度を上げるため、調査箇所を追加して調査を実施中。
連続性	K断層 と D-1 破砕帯	K断層は、D-1破砕帯又はその延長部の可 能性がある。 (根拠) ・K断層はD-1破砕帯としている断層上に近い位置にある。 ・K断層の走向・傾斜はD-1破砕帯と類似している。 第2回評価会合での指摘 「K断層の走向が著しく変化するデータが今後得られた場合に は K断層の走向が著しく変化するデータが今後得られた場合に	 K断層は、D-1破砕帯(G断層を含む)ではない。 (根拠) • K断層は、岩盤中に延長し、走向がN-SからNNW-SSEに変化する。 • 両者は最新活動面の変位センスが異なっていることを薄片観察結果などから確認。 (K断層:横ずれを伴う逆断層⇔D-1破砕帯(G断層含む):正断層及び右横ずれ) • 逆断層センスを有するK断層は、少なくともB14-2ボーリングより南方に延長しない。 * なお、K断層の成因については、調査を実施中。
		は、K断層とD-1 破砕帯との関連性について、欧めて検討す る必要がある」旨の指摘がなされた。	
꼬乱싸	G断層	近9.07年前以前に活動 (根拠) ・G断層は①層に変位・変形を与えていない。 ・①層は⑤層(第1回評価会合時点では約9.5万年前の地層)より古い。	(根拠) ・G断層は①層に変位・変形を与えていない。 ・①層は、⑤層(新たに⑤層下部で約12万年前に降灰したテフラを確認)の下位の地層であ ることから、12万年前よりも古い地層。
活動性	К断層	後期更新世以降の活動を否定出来ない。 (根拠) ・③層中の礫は、⑤層(第1回評価会合時点では約9.5万年前の 地層)と同様、比較的新鮮である。	後期更新世以降の活動はない(⑤層に覆われている)。 (根拠) ・K断層は③層上部に変位・変形を与えていない。 ・③層は、⑤層(新たに⑤層下部で約12万年前に降灰したテフラを確認)の下位の地層であ ることから、12万年前よりも古い地層。
			\downarrow
総合評価		<u>D-1破砕帯については、安全側の判断とし</u> て、耐震設計上考慮する活断層である可能性が 高い。	<u> D-1破砕帯及びK断層については、耐震設計上考慮すべき活断層</u> ではない。

D-1破砕帯及びK断層の調査状況及び評価



D-1破砕帯及びK断層は、後期更新世以降の活動はない。 したがって、耐震設計上考慮すべき活断層ではない。

D-1破砕帯の連続性評価

D-1破砕帯の連続性評価結果



・D-1破砕帯と認定した破砕帯は、おおむねN-S方向で、高角度西傾斜で、連続性が良い破砕帯であり、いずれもカタクレーサイトと断層ガウジからなる。
 ・D-1破砕帯及びG断層は、最新活動面の断層ガウジの観察からいずれも正断層センスを有している。一方、K断層は、地層のずれ方向から逆断層センスを有している。
 ・このことから、K断層とD-1破砕帯は異なるものであり、G断層はD-1破砕帯である。

①確認した破砕帯について、走向・傾斜に基づき延長。

- 走向・傾斜については、ボアホールTV、地表地質調査、試掘坑調査等で計測した値を用いる。
- 屈曲させる合理的理由がない場合、直線的に延長させることを基本とする。

②延長した位置に「走向・傾斜が類似する破砕帯がある場合」及び「走向・傾斜が不明な破砕帯がある場合」には連続するものとして評価。

- 走向・傾斜が局所的に変化することも想定して連続させる(ここでは走向・傾斜の振れ幅を±20°程度とした)。
- 破砕帯の性状(断層ガウジの有無、直線性など)が異なる場合であっても、走向・傾斜が類似している場合には一連のものとして連続させる。
- 延長した位置において「破砕帯の有無が不明である場合」には、そのまま延長させる。

③延長した位置に「破砕帯が認められない場合」及び「走向・傾斜が異なる破砕帯がある場合」には、それ以上延長させない。

④延長した位置に「対応する破砕帯が認められず、他の破砕帯が横断すると判断される場合」には、その破砕帯と合流したものとする。



①、② 破砕帯の連続性検討



 ③ 破砕帯の止め







連続性評価の考え方の模式図

断層岩の区分

	粉砕		融解(粉	分砕) 再結晶				
ラン	ダムファン	ブリックまたは配	面構造が発達	面構造が発達			1	
未固結			固結				1	
断層角礫 断層ガウジ	プロトカク カタク ウルトラカ	タクレーサイト レーサイト タクレーサイト	シュードタキ	プロトマイロナイト キライト マイロナイト ウルトラマイロナイト			↓細粒化	
		細区	分の境界値				1	
分類	名	肉眼観察可能な	な破片の量比		破片	の粒径	1	敷地に分布する江若花崗岩中
断層角礫		>30	「メガブ -メソブ マイクロ	レッチ レッチ コプレッ 通営	・ャー > 256 mm ャー 10-256 mm ッチャー <10 mm		には白色系の断層ガウジ、カタク レーサイトが、ドレライト沿いでは 黒色系の断層ガウジが分布する。	
四月1日74		破片の	量比		破片	で が の 粒径		
プロトカタクレーサイト カタクレーサイト ウルトラカタクレーサイト		>50 10-50 <10	% % %		通常	<10 mm		
		ポーフィロクラ	ラストの量比	基質桿	睛成鉱物	物の平均的粒径		
プロトマイ マイロフ ウルトラマ-	ロナイト ナイト イロナイト	変形の強 原岩の鉱物組成	さと, えにより変化		>1 20-1 <2	00 μm 100 μm 20 μm		

(高木・小林1996)



ドレライト沿いの断層ガウジ



D-1破砕帯カタログ(1/2)

-	The set of	破碎带	+範囲	破砕幅	性状	É	色調	走向	675 AV	変位セ	ンス	
飯觧倚番亏	確認扎	上盤深度 (m)	下盤深度 (m)	(cm)	(上盤側か) ら)	断層ガウジ	カタクレーサイト	米做北	1與新	鉛直	水平	コイ与具・研磨万与具 :時間増刀ワシ :定回・慎時測定位置
	B6-5	12.28	16.35	172	断層ガウジ とカタクリー サイト	黄白, 灰袍	(○) (○) (○) (○) (○) (○) (○) (○) (○) (○)	N7E	89W	-	-	
D-1	D-1トレンチ 北側ピット	-	-	100	断層ガウジ とカタクレー サイト	厌褐	黄褐, 灰 白, 淡赤褐 褐, 暗褐	N13E ₩	67W	正断	右ずれ	N7° E, 89° M
	B6-1	14.76	15.58	63	断層ガウジ とカタクレー サイト	褐,黄白	暗褐,にぷ い橙	N3E	81W	.e.	-	N3° E, 81° W
	B14-2	109.16	109.46	8	断層ガウジ にカタク レーサイト が挟まれる	明緑灰	灰白, 明線 灰	k NIW	76W	正断	右ずれ	N1° W. 76° W

カタクレーサイトと断層ガウジからなり、おおむねN-S方向、高角度西傾斜である。

D-1破砕帯カタログ(2/2)

破砕帯番号	確認孔	破砕権	^{并範囲} 下盤深度	破砕幅 (cm)	性状 (上盤側か	er mana st	調 カタクレー	走向 ※磁	傾斜	変位+	センス	コア写真・研磨片写真 🥢 :版層ガウジ 🧈 :走向・傾斜測定位置
	H-6s (試握坑)	(m)	(m)	10~120	あ 断層ガウジ とカタクレー サイト	派禄庆, 禄 褐	サイト 灰白, 淡黄 褐, 黄白	N10E	81W	<u>дан.</u>	-	NIO" E. 81" W
D-1	H-6(2号機 底盤)				断層 ガウジ とカタクレー サイト	黄白, 浅黄 褐	明褐,黄白	N10E ∼5₩ ₩	75~ 80W		22	
	No.14	86.12	87.03	51	断層ガウジ にカタク レーサイト が挟まれる	灰白, 灰黄 褐	淡桃白, 灰	N20E	81W	~~	-	N20° E, 81° W
	@-1	49.21	51.10	80	断層ガウジ とカタクレー サイトの痛 状	灰白,橙	黄白, 明 褐, 淡桃灰	-		正断層	右ずれ	
	No.2	149.71	149.84	8.0	断層ガウジ	灰白,褐	黄褐,灰白	N2W	72W	-	9	9701 2 3 4 5 6 7 8 COUIT 4 3 4 3 5 N2° W, 72° W
	既往躑頭	-	-	50.0	断層ガウジ とカタクレー サイト	暗厌	該黄白, 談, 版, 因, 黄褐	N16E	73W	正斯	右ずれ	

カタクレーサイトと断層ガウジからなり、おおむねN-S方向、高角度西傾斜である。

〔破砕帯の変位センス〕D-1既往露頭の薄片の試料採取位置



試料採取位置写真

〔破砕帯の変位センス〕D-1既往露頭の薄片観察結果(上下成分)



〔破砕帯の変位センス〕D-1既往露頭の薄片観察結果(水平成分)



〔破砕帯の変位センス〕B14-2孔の薄片観察結果(上下成分)

<u>B14-2孔 YZ方向</u> Z (W) 👞 B14-2 アプライト 断層ガウジ 赤枠内の拡大 ۷ Y(下) ¥ 10cm 単ニコル 単ニコル 直交ニコル 直交ニコル 1mm 1cm ・断層ガウジ(最新活動面) 褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~5mmの亜円~亜角礫状の石英、長石、カタクレーサイト岩片、方解石のフラグメントからなる。 基質には粘土鉱物及び方解石を多く含む。<u>R1面及びP面から正断層の変位センスが判読される。</u> ・アフライト

細粒の石英、カリ長石、斜長石、黒雲母、白雲母、方解石脈を含む

〔破砕帯の変位センス〕B14-2孔の薄片観察結果(水平成分)

<u>B14-2孔 XZ方向</u> Z (W) 🔫 — カタクレーサイト X(N) 断層ガウジ2 B14-2 断層ガウジ1 赤枠内の拡大 10cm 単ニコル 単ニコル 直交ニコル 直交ニコル 1cm 1mm

- ・断層ガウジ1 (最新活動面)
 ・断層ガウジ1 (最新活動面)
 ・樹灰色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~5mmの亜円~亜角碟状の石英、長石、カタクレーサイト岩片、方解石のフラグメントからなる。
 基質には粘土鉱物及び方解石を多く含む。P面から右ずれの変位センスが判読される。
 ・断層ガウジ2
 褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~10mmの亜円~亜角碟状の石英、長石、カタクレーサイト岩片、方解石のフラグメントからなる。断層ガウジ1よりフラグメントの率が高い。
 基質には粘土鉱物及び方解石を多く含む。R1面及びP面から右ずれの変位センスが判読される。
- 金貨には粘土鉱物が少ない。 「からクレーサイト」 灰白色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~2mmの亜角礫状のカタクレーサイト岩片、石英、長石、方解石のフラグメントからなる。 基質には粘土鉱物が少ない。

<u>No.②-1孔 YZ方向</u>



・カタクレーサイト1

- 灰白色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~9mmの亜角礫状の花崗岩岩片,石英,長石のフラグメントからなる。粘土鉱物を縞状に多く含む。P面及びこれを切るR1面から正断層の変位センスが判読される。 ・断層ガウジ1
- 褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1~0.5mmの亜角~亜円礫状の石英、長石のフラグメントからなる。粘土鉱物を多く含む。P面から正断層の変位センスが判読される。一部不明瞭な箇所あり。 ・断層ガウジ2(最新活動面)
- 間になりった。 褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1~0.5mmの亜円~亜円角状の石英、長石のフラグメントからなる。粘土鉱物を多く含む。基質には粘土鉱物の縞状配列が見られる。P面及びR1面から正断層の変位センスが判読される。
- ・カタクレーサイト2
- 灰白色を呈する細粒の基質及び径1mm~10mmの亜角礫状の花崗岩岩片、石英、長石のフラグメントからなる。粘土鉱物は少ない。P面及びR1面から正断層の変位センスが判読される。

〔破砕帯の変位センス〕No. ②-1孔の薄片観察結果(水平成分)



・カタクレーサイト1 灰白色を呈する細粒の基質及び径0.1mm~2mmの亜角礫状の花崗岩岩片、石英、長石のフラグメントからなる。粘土鉱物を縞状に多く含む。 P面及びこれを切るR1面から左横ズレの変位センスが判読される。
・断層ガウジ1 褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1~1mmの亜角~亜円礫状の石英、長石のフラグメントからなる。
・断層ガウジ2(最新活動面)
・断層ガウジ2(最新活動面)
褐灰色を呈する細粒の基質及び径0.1~0.3mmの亜円~亜円角状の石英、長石のフラグメントからなる。
粘土鉱物を多く含む。基質には粘土鉱物の縞状配列が見られる。
P面から右横ズレの変位センスが判読される。
・カタクレーサイト2
径1mm~10mmの亜角礫状の花崗岩岩片、石英、長石のフラグメントからなる。粘土鉱物は少ない。



<u>D-1トレンチ YZ方向</u>



10cm



径0.1mm~2mmの花崗斑岩,石英,長石のフラグメントからなる。

<u>D-1トレンチ XZ方向</u>





10cm

- 径0.1mm~2mmの花崗斑岩、石英、長石のフラグメントからなる。

K断層の連続性評価

K断層の連続性評価



 ・K断層については、Lカットピット及び西側ピット北部拡幅部の観察より、基盤岩と堆積層とを境する逆断層が認められた。
 ・断層の走向は、LカットピットではN-S走向だったものが、西側ピット北部拡幅部中でNNW-SSE走向に変化することが確認され、 2号機原子炉建屋方向へは延びないことが示唆される。
 ・現在、ボーリング及びピット調査を実施しており、K断層の連続性及び成因の検討のため、更なるデータの拡充を行っている。 Lカットピットの地質状況(写真)

平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



Lカットピットの地質状況(スケッチ)

平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



・K断層の走向・傾斜は、N-S走向、高角度西傾斜であり、熱水変質を伴う灰白色の破砕部からなる。

・K断層は右横ずれを伴う逆断層であり、基盤岩の比高は約1.8mである。



1cm

・Lカットピットにおいて、K断層(N-S走向区間)のブロックサンプリングを行い、最新活動面の条線を観察した。

・その結果、逆断層変位成分が主体であることが確認された。

西側ピット北部拡幅部の地質状況(写真)

平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



西側ピット北部拡幅部の地質状況(スケッチ)

平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



・西側ピット北部拡幅部の基盤岩中にN-S走向とNNW-SSE走向の破砕帯が認められる。
 ・③層を変位・変形させているK断層は、西側ピット内において走向がN-S走向からNNW-SSE走向の断層に屈曲して変化する。
 ・NS系の破砕帯は、屈曲部から南方では、③層に変位・変形を与えていない。

K断層の南方への延長に関する検討

K断層の南方への延長に関する検討



29

平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



平成25年2月5日以降 新たに得られたデータ



B14-2_49.27m_10-1_XZ方向

〔破砕帯の変位センス〕 B14-2深度109.16mの薄片観察結果(上下成分)



D-1 B14-2 109.16m_2_YZ方向

〔破砕帯の変位センス〕B14-2深度109.16mの薄片観察結果(水平成分)



D-1 B14-2 109.16m_2 XZ方向 33

D-1破砕帯及びK断層の活動性評価

D-1トレンチ地質平面図



平成25年2月5日以降 新たに得られたデータを追記

D-1トレンチ地質層序

	抽屆夕		展 相	年代!	惟秸年代	
	地宿石			テフラ	花粉	堆慎牛八
9層		褐色~にぶい黄褐色	礫混じり砂質シルト。下位層とは平行な不整合面で接す る。	_	-	
⑧層		褐色~黄橙色	砂礫主体。基質はシルト質砂。部分的に成層構造が見られる。下位層とは平行な不整合面で接する。	-	-	ステージ4以降
⑦層		褐色~褐灰色	礫混じり砂質シルト〜礫混じりシルト質砂。下位層とは平 行な不整合面で接する。	DKPを含む	_	
6層		灰色~暗灰色	腐植質砂質シルト〜シルト質砂。木片を多く含む。下位層 とは平行な不整合面で接する。	_	_	ステージ5b
⑤ 岡	U (上部)	灰白色~浅黄橙色	シルト質砂礫主体。	K-Tzを含む	_	ステージ5c
	L (下部)	灰白色~浅黄橙色	シルト質砂礫主体。シルト〜シルト質砂層が不連続に層 状を呈する。③層を削剥して不整合面で接する。	美浜テフラを含む	温暖期の花粉 を含む	ステージ5e
② 届	④:不整合面直下の③層上限の酸化帯	褐色	酸化した砂礫主体。凹凸する削剥の多い不整合面直下に分布する。	_		7=_``6
		浅黄橙色~橙色	砂礫主体。シルト層~シルト質砂層が不連続に層状~レンズ 状を呈する。下位層を削剥した不整合面で接する。			~)->0
<u>②</u> 層)))))))))))))))))))	ひていたいしていた。 砂質シルトーシルト質砂。塊状を呈する。くさり礫を多く含む。 む。	-	温暖期の花粉 を含む	ステージ7
①層		にぶい赤褐色~明黄褐色	砂礫主体。淘汰が悪い。よく締まっている。	-	_	ステージ7以前
() 江	若花崗岩	灰白色~褐色	基盤を構成する岩盤。 黒雲母花崗岩、花崗斑岩、アプライトからなる。	_	_	白亜紀後期~ 古第三紀

D-1トレンチ テフラ分析結果



屈折率及び主成分分析

90.00

90.00

90.00

90.00

(参考文献)

•Yasuno. T、1991、Discovery of Molluscan Fossils and a Tephra Layer from the Late Pleistocene Kiyama Formation in West of Fukui Prefecture、Central Japan、Bull.Fukui Mus. Nat.Hist., No.38:9-14

•Satoguchi. Y, et.al., 2008, The Middle Pleistocene to Holocene tephrostratigraphy of the Takashima-oki core from Lake Biwa, central Japan, Journal of Geosciences, Osaka City University, Vol.51, Art. 6, p.47-58

・町田洋、新井房夫、2003、新編火山灰アトラス「日本列島とその周辺」、東京大学出版会

・長橋良隆他、2004、近畿地方および八ヶ岳山麓における過去43万年間の広域テフラの層序と編年 - EDS分析による火山ガラス片の主要成分化学組成-、第四紀 研究、43、15-35

角閃石テフラと美浜テフラの主成分の対比

L 🕪

70.00 Mg# 80.00

90.00

60.00

0.00

50.00

調査計画(平成25年2月5日公表)

D-1トレンチ拡大図

敦賀有識者会合評価書案<1/28改訂版> に対するコメント

敦賀有識者会合 評価書案<1/28改訂版>に対するコメント(1/3)

- ◆p.7、「④日本原電は、敷地内の破砕帯群について、岩種境界を正断層的に変位させているとし、少なくとも後期更新世以降に活動したものではないとしている。~中略~有識者会合としては、D-1破砕帯は正断層であるという日本原電の主張が後期更新世以降の活動を否定する根拠にはならないと考える。」について
- ・「合同C25-4、新耐震指針に照らした耐震安全性評価 敦賀発電所 敷地の地質・地質構造について、 平成22年4月28日、日本原子力発電株式会社」
- (http://www.nsr.go.jp/archive/nisa/shingikai/107/3/4/025/25-4.pdf)に対する指摘と考えられる
 (平成24年11月27日、事前会合で同資料を配布)。
- ・同資料p.16、「破砕部の微細構造観察結果に基づく活動性評価についても実施。」と明記している。
- ・同資料p.20~37、<u>薄片観察で最新活動面における変位センスに基づき活動性評価に関する議論をしていることは明らか。すなわち、岩種境界の見かけの変位センスのみで活動性評価をしている事実はなく、敦賀有識者会合の明らかな事実誤認</u>である。
- ・したがって、敦賀有識者会合の指摘は当たらない。

敦賀有識者会合 評価書案<1/28改訂版>に対するコメント(2/3)

- ◆p.9、「④D-1破砕帯の既往露頭において、日本原電は現地調査資料(49ページ)で「カタクレーサイト中に逆断層成分が認められる」としている【図13】。日本原電は、D-1破砕帯の一部に逆断層成分が認められるとしつも、D-1破砕帯は、岩種境界の変位の状況から全体的に正断層と判断している。~中略~、逆断層として活動しない根拠にはならない。このため、有識者会合としては、D-1破砕帯が第四紀以降に逆断層として活動した可能性があると考える。~略~」
- ・D-1既往露頭については、D-1破砕帯はカタクレーサイトと断層ガウジからなる。
- ・この場合、<u>断層の最新活動面の変位センスについては、断層ガウジに対して検討すべきことは明らか</u> であり、日本原電でもそのような検討を行っている。
- ・<u>これらの資料や検討については、現地調査(平成24年12月1日、2日)で配布した資料(同資料p.45~51)などに全て記載してあり、敦賀有識者会合の明らかな事実誤認</u>である。
- ・したがって、敦賀有識者会合の指摘は当たらない。

- ◆p.9、「~略~、敷地内には、K断層やG断層といった、D-1破砕帯と同方向に並走する複数の破砕帯が存在 するが、日本原電はG断層をD-1破砕帯と特定した根拠を明確にしておらず、有識者会合としては、K断層は D-1破砕帯と一連の構造の可能性が高いと考える。」
- ・<u>連続性評価の考え方については、現地調査(平成24年12月1日、2日)で配布した資料(同資料p.18)</u> などに全て記載しており、現地調査においても詳細に説明済である。
- ・したがって、<u>連続性評価の根拠を明確にしていないとするのは、敦賀有識者会合の明らかな事実誤認</u>である。
- ・なお、<u>連続性評価の妥当性を確認する上で、断層の最新活動面の変位センスに着目しており、下記資</u> 料に記載し、公表している。
- ○「敦賀発電所敷地内破砕帯に関する当社の考え方、平成25年1月22日、日本原子力発電株式会社」 (http://www.japc.co.jp/tsuruga-chousa/pdf/press/20130122_1.pdf)
- ○「本日の敦賀発電所敷地内破砕帯の調査に関する有識者会合 第2回評価会合における評価書案の審議について(当社コメント)、平成25年1月28日、日本原子力発電株式会社」 (http://www.japc.co.jp/news/press/2012/pdf/250128.pdf)
- ○「敦賀発電所 敷地の地質・地質構造 D-1破砕帯について(中間報告書)、平成25年2月5日、日本原子力発電株式会社」 (http://www.japc.co.jp/news/press/2012/pdf/250205_2.pdf)

(参考資料) B14-2ボーリングコア写真(1/5)

※)断層ガウジを有する破砕部

(参考資料) B14-2ボーリングコア写真(2/5)

※)断層ガウジを有する破砕部

(参考資料) B14-2ボーリングコア写真(3/5)

(参考資料) B14-2ボーリングコア写真(4/5)

※)断層ガウジを有する破砕部

(参考資料) B14-2ボーリングコア写真(5/5)

