柏崎刈羽原子力発電所6号炉及び7号炉審査資料							
資料番号	KK67一地0116-1						
提出年月日	平成 29 年 11 月 29 日						

### 柏崎刈羽原子力発電所 6号炉及び7号炉

# 地質に関するコメント回答 (長岡平野西縁断層帯の評価について)

## 平成29年11月

東京電力ホールディングス株式会社

1. 長岡平野西縁断層帯の評価

「日本活断層図」(1978)<sup>(1)</sup>,「信越地域活構造図」(1979)<sup>(2)</sup>,「活構造図-新潟」(1984)<sup>(3)</sup>,「[新編]日本の活断層」(1991)<sup>(4)</sup>,「活断層詳細デジタル マップ」(2002)<sup>(5)</sup>,「第四紀逆断層アトラス」(2002)<sup>(6)</sup>,「都市圏活断層図 「長岡」・「小千谷」・「十日町」」(2001)<sup>(7),(8),(9)</sup>等の文献によると,信濃川 左岸には北から角田山東縁断層(以下「角田・弥彦断層」という。),鳥越 断層群(以下「気比ノ宮断層」という。),逆谷断層,関原断層(以下「上 富岡断層」という。),親沢断層及び片貝断層が示されている(図1)。これ らの断層は,地震調査委員会(2004)<sup>(10)</sup>により長岡平野西縁断層帯を構成 するとされている。また,産業技術総合研究所(2015)<sup>(11)</sup>においても,長 岡平野西縁断層帯は,弥彦,鳥越及び片貝の3つの活動セグメントからな るとされている(図2)。

1. 1 角田·弥彦断層(図3)

角田山東麓の巻町稲島付近から弥彦山東麓を経て分水町国上付近に至る 約 14km 間において,主にN-S方向ないしNNE-SSW方向のL<sub>c</sub>及び L<sub>D</sub>リニアメント,一部L<sub>B</sub>リニアメントが断続的に判読される。

巻町竹野町西に比較的広く分布するM<sub>1</sub>面は、全体的な地形の傾斜方向と は逆の西方に傾斜しており、傾動している。

地表地質調査結果によると、矢作丘陵に認められる背斜西翼において、 M<sub>1</sub>面堆積物基底面に鉛直約5mの変位を与える逆断層が認められる。

反射法地震探査結果によると,角田・弥彦断層は下部更新統に2,000m~ 3,000mの西あがりの変位を与える西傾斜の逆断層である。

以上のことから,角田・弥彦断層は,後期更新世以降に活動したと評価 した。

1.2 気比ノ宮断層(図4)

中央丘陵東縁の長岡市与板町槇原から同市宮本町三丁目に至る約8km 間 において,NNE-SSW方向に並走する数条のリニアメントが判読され る。気比ノ宮断層では,断層の上盤側における段丘面の変形が顕著であり, 地形的に明瞭である。

地表地質調査結果によると、気比ノ宮断層の断層上盤側では魚沼層上部 層が 60°程度まで上下が逆転する過褶曲変形を示しており、魚沼層堆積以 降の活発な活動が認められる。

反射法地震探査結果によると、気比ノ宮断層は灰爪層基底以上の地層に、 それぞれ累積的な変位を与え、逆断層変位が地表近くの完新統まで達して おり、下部更新統に 1,000m~2,000mのいずれも西あがりの変位を与える 西傾斜の逆断層である。

以上のことから、気比ノ宮断層の活動は完新世に及んでいると評価した。

1. 3 片貝断層(上富岡断層,親沢断層,片貝断層)(図5)

上富岡断層,親沢断層,片貝断層が指摘される宝地町から小千谷市桜町 にいたる約16km間においてN-S方向に並走する数条のリニアメントが判 読される。これらの断層では,断層の上盤側における段丘面の変形が顕著 であり,地形的に明瞭である。

来迎寺から小千谷市時水に至る約 10km 間においては,片貝・真人背斜東 翼部に分布する魚沼層は東西幅 100m~300mにわたって東急傾斜を示し, 撓曲構造を形成している。段丘堆積物は魚沼層の構造と調和的に 15°から 最大 40°まで東方に向かって傾斜を増しており,この傾斜は長ドーム状を 呈する段丘面東縁の撓み状の崖あるいは傾斜面に対応している。

反射法地震探査結果によると、片貝断層中央部に位置する Ka07-P1 測線 においては、地表部の撓曲構造と調和的に Pk 凝灰岩(以下「Pk テフラ」と いう。)(約 0.85Ma)以下の地層がほぼ平行な撓曲構造を示すことから、 同断層の活動開始時期は約 0.85Ma以降と判断される。

以上のことから、片貝断層は、後期更新世以降に活動したと評価した。

上記の検討から、3断層は後期更新世以降の活発な活動が確認できることに加え、地震調査委員会(2004)及び産業技術総合研究所(2015)による評価も踏まえて、長岡平野西縁断層帯については、これを構成する3断層の同時活動について考慮するものとし、その長さを約91kmと評価した。

なお,地震動の影響は敷地に近いほど大きくなるため,より敷地に近い 長岡平野西縁断層帯南部における地震規模と敷地への影響について以下に 検討した。

- 2. 長岡平野西縁断層帯南部の地形,地質・地質構造
- 2.1 文献調査

岸・宮脇(1996)<sup>(12)</sup>は、前述の断層が分布する東頸城丘陵北部における 鮮新世から中期更新世の示標テフラを時間軸として形成史について検討を 行い、同地域における褶曲は、特定の時期に一斉に形成されたものではな く、全域的には穏やかな褶曲の中で、激しい変形(褶曲の最盛期)が場所 を変えながら断続的に発生し、その結果として全域が強い変形域に達した ものであるとしている。また、この意味において、現在、信濃川左岸にお いて進行している活褶曲は、過去において別の場所で進行した現象の繰り 返しとみなすことができ、これらの褶曲域は互いに重複することなく、褶 曲運動は、鮮新世以降では、その最盛期を西から東へ移動させながら進行 しているようにみえるとしており(図6)、現在は信濃川左岸すなわち気比 ノ宮断層及び片貝断層の分布域において活発な活動が行われていると判断 される。 2.2 地形

気比ノ宮断層に対応するリニアメントと上富岡断層,親沢断層及び片貝 断層に対応するリニアメントの走向はやや異なっているものの,それぞれ のリニアメントは1~2km程度の離隔で平行もしくは雁行して分布する(図 7)。

気比ノ宮断層の南方走向延長方向には,中位面及び低位面が分布するが リニアメントは判読されない。

宮本町三丁目の東方では,幅 4km 程度の区間において主に中位面にリニ アメントが判読される。このリニアメントは,主に段丘面の変形からなり, その東縁は片貝断層(上富岡断層)に対応しており,同断層の平均変位速 度は気比ノ宮断層と同程度となっている(図8;測線Ki7~Se4間)。

このことから宮本町三丁目以南においては、後期更新世以降の活動は東 方の片貝断層(上富岡断層)にステップしているものとみなせる。

2.3 地質構造

気比ノ宮断層を横断する石油公団による N98-5 測線においては,西傾斜 の逆断層が認められる。断層面の傾斜は,低下側の反射面の不連続から 45° 程度西傾斜と推定される。西山層上限面での鉛直変位量は 1,500m~2,000 m程度であり,鮮新世~前期更新世における活発な活動が確認される(図 9,10)。

また、片貝断層中央部に位置する Ka07-P1 測線においては、地表部の撓曲構造と調和的に Iz テフラ層準以上の地層に鉛直変位量が数百m 程度の西上がりの撓曲構造が認められ、前期更新世以降の活発な活動が確認される(図9、11)。

一方で、気比ノ宮断層の南方延長位置にあたる渋海川向斜から鯖石川向 斜の間においては、地表地質調査結果からも反射法地震探査結果からも Iz の分布標高はほぼ同程度であり、前期更新世以降の活発な活動は認められ ず、気比ノ宮断層の活動はその南方延長には及んでいないと判断される(図 12)。

2. 4 長岡平野西縁断層帯南部において想定する地震規模

長岡平野西縁断層帯南部の活動に関する評価は、以下の通り。

- 気比ノ宮及び片貝断層に対応するリニアメントは走向が若干異なるものの,いずれも5km以下の離隔で近接して平行または雁行してランクの高いリニアメントがほぼ連続的に判読される。
- ② 気比ノ宮及び片貝断層境界付近には、類似した変動地形が認められ、平均 変位速度も同程度である。
- ③ 気比ノ宮断層南方延長に分布する中位面及び低位面にリニアメントが判 読されない。

④ 気比ノ宮断層が鮮新世~前期更新世にかけて非常に活発な活動をしている一方,その南方延長ではその活動が認められない。

⑤ 片貝断層が前期更新世以降,気比ノ宮断層と同様に活発な活動をしている。

以上のことから,長岡平野西縁断層帯南部の活動は,気比ノ宮断層からその 南方延長ではなく,片貝断層へステップしていると考えられ,両断層の同時活 動を考慮するのが当該地域の最大地震規模と判断される。

なお,上記評価は,地震調査委員会(2004)および産業技術総合研究所(2015) による長岡平野西縁断層帯の評価と整合的である。

3. 基準地震動への影響評価

気比ノ宮断層〜片貝断層の連動を対象に,陸域の地震の検討用地震の選定に 与える影響を検討した。

気比ノ宮断層〜片貝断層の連動は,現状の検討用地震である長岡平野西縁断 層帯による地震より敷地に与える影響が小さいため,検討用地震として選定さ れないことを確認した(資料-2)。

したがって,気比ノ宮断層~片貝断層の連動は,基準地震動の策定に対して 影響しない。

以上

- 4. 参考文献
- (1) 垣見 俊弘・衣笠 善博・加藤 碵一 (1978):日本活断層図 (1/200 万).地 質調査所.
- (2) 加藤 碵一・山崎 晴雄(1979):信越地域活構造図(1/20万).地質調査所.
- (3) 加藤 禎一・粟田 泰夫・下川 浩一 (1984):活構造図-新潟 (1/50 万).地 質調査所.
- (4) 活断層研究会編(1991): [新編] 日本の活断層.東京大学出版会.
- (5) 中田 高・今泉 俊文編 (2002):活断層詳細デジタルマップ.東京大学出 版会.
- (6) 池田 安隆・今泉 俊文・東郷 正美・平川 一臣・宮内 崇裕・佐藤 比呂志 (2002):第四紀逆断層アトラス.東京大学出版会.
- (7) 堤浩之・東郷 正美・渡辺 満久・金 幸隆・佐藤 尚登 (2001): 1/25,000
  都市圏活断層図「長岡」. 国土地理院技術資料, D・1-No. 388.
- (8) 渡辺 満久・堤 浩之・鈴木 康弘・金 幸隆・佐藤 尚登 (2001): 1/25,000
  都市圏活断層図「小千谷」、国土地理院技術資料,D・1-No.450.
- (9) 鈴木 康弘・東郷 正美・渡辺 満久・金 幸隆・佐藤 尚登(2001):1/25,000
  都市圏活断層図「十日町」. 国土地理院技術資料, D・1-No.388.
- (10) 地震調査研究推進本部地震調査委員会(2004):長岡平野西縁断層帯の長期評価について.地震調査委員会(平成16年10月13日).
- (11) 産業技術総合研究所(2015):活断層データベース 2015 年 8 月 11 日版. 産業技術総合研究所地質調査総合センター地質情報データベース,産業 技術総合研究所.

https://gbank.gsj.jp/activefault/index\_gmap.html

(12)岸清・宮脇 理一郎(1996):新潟県柏崎平野周辺における鮮新世~更新世の褶曲形成史.地学雑誌,vol.105,pp.88-112.





地震調査委員会(2004)による長岡平野西縁断層帯

活断層データベースによる長岡平野西縁断層帯の評価

活動セグメント名	一般走向	一般傾斜	長さ(km)	断層型	変位の向き(隆 記側)	平均変位速度 (m/千年)	単位変位量(m)	平均活動間隔 (千年)	最新活動時期(西暦)
					R型 限1/			(1-+)	野外調宜結果
弥彦	N20°E	45°W	48	逆	W	5.9	5.6	1.0	
鳥越	N30°E	45°W	20	逆	W	3.1	4.3	1.4	1234~1868年
片貝	N10°E	45°W	15	逆	W	1.2	1.7	1.4	

図2 他機関による長岡平野西縁断層帯の評価



角田・弥彦断層周辺の地質図および調査位置図

図3 角田・弥彦断層の調査結果



気比ノ宮断層周辺の地質図および調査位置図

反射法地震探査結果

図4 気比ノ宮断層の調査結果



上富岡断層・親沢断層・片貝断層周辺の地質図および調査位置図

図5 片貝断層の調査結果



W:和島層, 脇野町層及びその相当層基底の不整合、 U:魚沼層基底の不整合 I: 稲川不整合 Y:吉井不整合

図6 柏崎平野周辺地域における褶曲場の変遷











なお,変形した段丘面の末端には,より低位の段丘面 あるいは沖積面が接して分布していることから、ここで



図9 気比ノ宮断層および片貝断層周辺の地質図

14









図12(1) 気比ノ宮断層南方延長部周辺の地質図



18

図12(2) 気比ノ宮断層南方延長部周辺の地質構造