柏崎刈羽原子力発電所6号及び7号炉審査資料				
資料番号 資料1-1				
提出年月日	平成29年6月16日			

柏崎刈羽原子力発電所6号及び7号炉

敷地周辺陸域の地質・地質構造について

平成29年6月 東京電力ホールディングス株式会社



概要(地質•地質構造評価)



- 敷地を中心とする半径30km範囲の陸域における主要な断層及 びリニアメントとしては、下表に示すものがある。
- 長岡平野西縁断層帯を構成する角田・弥彦断層、気比ノ宮断層 及び片貝断層は基本的にはそれぞれが単独で活動する分割放出 型の断層帯と判断されるが、適合性審査における活断層の連動 性に関する議論を踏まえて、これら3断層の同時活動について も考慮することとし、その長さを約91kmと評価した。また、 十日町断層帯西部については、地震調査研究推進本部の評価に 基づき約33kmと評価した。
- 下表に示す [11] ~ [15], [17] 及び [18] については、 後期更新世の活動が認められる、あるいは後期更新世の活動や 断層の存在を確実には否定できないことから、その活動性を考 慮することとし、孤立した短い活断層として評価した。

	地質·地質構造評価						
番号	号 断層・リニアメント名		長さ(km)				
[1]	角田·弥彦断層		54		活動性を考慮する		
[2]	気比ノ宮断層	長岡平野西縁断層帯	22	91	活動性を考慮する		
[8]	片貝断層		16		活動性を考慮する		
[3]	逆谷断層			-	リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない		
[4]	中央丘陵西縁部断	層		-	長岡平野西縁断層帯の副次的な構造		
[5]	中央油帯背斜軸部の	のリニアメント		-	リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない		
[6]	上富岡断層			-	片貝断層の副次的な構造		
[7]	[7] 親沢断層		-		片貝断層の副次的な構造		
[9]	[9] 渋海川向斜部のリニアメント		-		長岡平野西縁断層帯の副次的な構造		
[10]	鯖石川向斜部のリニ	ニアメント	-		リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない		
[11]	悠久山断層		13		孤立した短い活断層		
[12]	[12] 半蔵金付近のリニアメント		1	0	孤立した短い活断層		
[13]	[13] 柏崎平野南東縁のリニアメント		3	.5	孤立した短い活断層		
[14]	山本山断層		3	.5	孤立した短い活断層		
[15]	水上断層		4	4	孤立した短い活断層		
[16]	16] 細越断層			-	活動性を考慮しない		
[17]	[17] 上米山断層		(6	孤立した短い活断層		
[18]	[18] 雁海断層			7	孤立した短い活断層		
[19]	十日町断層帯西部		3	3	活動性を考慮する		

敷地周辺における断層及びリニアメント分布図

LB Lc LD

10 20

40

30

50 (km)

概要(地震動策定における連動評価)



- 地質・地質構造から長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部は, 離隔距離や地質構造が異なること等から,連動する可能性は低 いと判断されるものの,地震動評価においては,不確かさの考 慮として,両断層帯の同時活動について考慮する。
- 孤立した短い活断層については、地震規模と敷地までの距離の 関係から片貝断層で代表させる[※]。なお、片貝断層は、角田・ 弥彦断層、気比ノ宮断層と一連で活動する長岡平野西縁断層帯 として扱う。

※基準地震動の策定について【補足説明資料】「2.1孤立した短い活断層」にて記載

地震動策定における連動評価					
番号	番号 断層・リニアメント名			(km)	連動評価
[1]	角田·弥彦断層		54		0
[2]	気比ノ宮断層	長岡平野西縁断層帯	22	91	0
[8]	片貝断層		16		0
[3]	逆谷断層			-	
[4]	中央丘陵西縁部断	留		-	
[5]	中央油帯背斜軸部の	のリニアメント		-	
[6]	上富岡断層			-	
[7]	親沢断層			-	
[9]	渋海川向斜部のリニアメント			-	
[10]] 鯖石川向斜部のリニアメント			-	
[11]	悠久山断層			3	
[12]	半蔵金付近のリニア	アメント	1	0	
[13]	柏崎平野南東縁の	ノニアメント	3	.5	
[14]	山本山断層		3	.5	
[15]	水上断層		4	4	
[16]	細越断層			-	
[17]	上米山断層		(6	
[18]	雁海断層			7	
[19]	十日町断層帯西部		33		0
		長さ(km)			132 km

敷地周辺における断層及びリニアメント分布図



1.	文献調査	••• 4
2.	敷地周辺陸域の地形	••• 7
З.	敷地周辺陸域の地質	••• 9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	••• 11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	••• 14
6.	断層の評価	
	6.1 概要	••• 18
	6.2 活断層の評価	
	6.2.1 角田 · 弥彦断層	••• 20
	6.2.2 気比ノ宮断層	••• 36
	6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層	••• 52
	6.3 副次的な構造に関する評価	••• 81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	••• 83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	••• 98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	••• 103
7.	断層の連動可能性評価	••• 176
	7.1 長岡平野西縁断層帯	••• 176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	••• 183
TEPCO	※安田層下部層のMIS10~MIS7とMIS6の境界付近の堆積物については、本資料では『i	古安田層』と仮称する。

1.	文献調査	• • •	4
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14
6.	断層の評価		
	6.1 概要	• • •	18
	6.2 活断層の評価		
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36
	6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層	• • •	52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103
7.	断層の連動可能性評価		
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183
TEPCO			

4

1. 文献調査(1)



(2002)等によると,信濃川左岸には北から角田山東縁断層(角田・弥彦断層),鳥越断層群(気比ノ宮断層),逆谷断層,関原断層(上富岡断層),親沢断層及び片貝断層が示されており,これらの断層は,地震調査委員会(2004)により長岡平野西縁断層帯を構成するとされている。



1. 文献調查(2)



1.	文献調査	• • •	4
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14
6.	断層の評価		
	6.1 概要	• • •	18
	6.2 活断層の評価		
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36
	6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層	• • •	52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103
7.	断層の連動可能性評価		
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183



2. 敷地周辺陸域の地形



- 敷地周辺陸域の地形は、東頸城丘陵、魚 沼丘陵、米山山塊、長岡平野及び柏崎平 野に大別される。
- 東頸城丘陵は、寺泊・西山丘陵、中央丘 陵、八石山丘陵、黒姫山丘陵、塩沢・清 水丘陵及び小国・川西丘陵の小丘陵に区 分することができる。また、魚沼丘陵に 属する小丘陵としては東山丘陵がある。
 - 東頸城丘陵の各小丘陵は、いずれも長さ 10km~30km程度、幅5km~10km程 度の規模で、NNE-SSW~NE-SW方向 に伸びる長細い長方形状を呈し、互いに 平行あるいは雁行状に分布している。
- 敷地は、寺泊・西山丘陵南西部の日本海 に面した荒浜砂丘に位置している。



1.	文献調査	• • •	4
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14
6.	断層の評価		
	6.1 概要	• • •	18
	6.2 活断層の評価		
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103
7.	断層の連動可能性評価		
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183



3. 敷地周辺陸域の地質(地質層序)



1.	文献調査	• • •	4	
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
6.	断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
	6.2 活断層の評価			
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
7.	断層の連動可能性評価			
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	
TEPCO				

4. 敷地周辺陸域の変動地形(段丘面分布図)



TEPCO

 空中写真判読,地表地質調査結果等に基づいて,段 丘面の性状(分布,形態,面の保存状況等),堆積 物の層相及びテフラとの関係から,高位よりH面群, M_I面,M_I面,L_I面,L_I面に区分した。

敷地周辺陸域の変動地形(リニアメント分布図) 4.



	[8] 片貝断層
	[9] 渋海川向斜部のリニアメント
	[10] 鯖石川向斜部のリニアメント
	[11] 悠久山断層
メント	[12] 半蔵金付近のリニアメント
	[13] 柏崎平野南東縁のリニアメント
	[14] 山本山断層

[15] 水上断層 [16] 細越断層 [17] 上米山断層 [18] 雁海断層 [19] 十日町断層帯西部

長岡市から小千谷市に至る信濃川左岸では、 NNE-SSW方向ないしNS方向のL_A及び L_Bリニアメント,一部L_Cリニアメントが判 読され、 M_{I} 面、 M_{I} 面、 L_{I} 面及び L_{I} 面の撓 み、傾動等も認められる。

- 中央丘陵ではNNE-SSW方向のリニアメント が卓越しており、中央丘陵西縁部にはL_cリニ アメントが判読される。
- 東山丘陵西縁の信濃川右岸では、L_a~L_cリニ アメントが判読される。
- 八石山丘陵北部,黑姫山丘陵北端部,米山山 塊等にも、L_C及びL_Dリニアメントが判読され る。
- 柏崎平野南東縁では、延長の短いL_Bリニアメ ントが判読され、M₁面に撓み状の傾斜も認め られる。
- 寺泊・西山丘陵においては、リニアメントは 認められない。



1.	文献調査	• • •	4
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14
6.	断層の評価		
	6.1 概要	• • •	18
	6.2 活断層の評価		
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103
7.	断層の連動可能性評価		
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183



5. 敷地周辺陸域の地質構造(地質図)



5. 敷地周辺陸域の地質構造(地質断面図)



- 褶曲構造は背斜構造が顕著であり、背斜構造の側方は緩傾斜の盆状の構造を示し、向斜構造は不明瞭となっている。規模の大きな背斜構造は箱型を示し、複合背斜構造となっている。
- これらの複合背斜構造の軸はNNE-SSW~NE-SWを示し、その長さは10km~30kmであり、平行ないし雁行 状に配列している。また、褶曲構造は地形と調和しており、複合背斜部は丘陵に、向斜部は低地にそれぞれ対応 している。



5. 敷地周辺陸域の地質構造(鮮新世~更新世の褶曲形成史)



TEPCO

岸・宮脇(1996)は、約4Ma 以降、 鮮新

検討を行い、以下のとおりとしている。

当地域において、①中央丘陵南部及びその南

方地域では2.8Ma ~ 2.4Ma に, ②寺泊・西 山丘陵及びその前面の大陸棚では2.0Ma ~ 1.5Ma に, ③中央丘陵南部では1Ma 頃に, また, ④中央丘陵の北部, 八石丘陵等では

0.7Ma~0.3Maにかけて、それぞれ褶曲が

進行した。さらに、⑤信濃川左岸地域では後

期更新世から現在にかけて褶曲(活褶曲) が

これらの褶曲期の前後には、いずれも長期間

にわたり褶曲が顕著に進行しない静隠な褶曲

褶曲の最盛期は場所ごとに異なっており、全

域的には静隠な褶曲の中で, 急速な褶曲が地

域的かつ、断続的に発生している。これらの 褶曲域はお互いに重複することはなく、 褶曲

運動は、鮮新世以降(新しい区分では前期更

新世以降)では、新第三紀末以降における褶

曲運動は、その最盛期を西から東へ移動しな

がら進行しているようにみえる。

進行している。

期が存在している。

世から中期更新世にかけての地層内に10 層以 上の示標テフラを設定し、その年代を明らか にした上で、これらの示標テフラを時間軸と し、地質構造、堆積層厚、堆積相から推定 される古環境に基づき褶曲の形成史について

1.	文献調査	• • •	4
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14
6.	断層の評価		
	6.1 概要	• • •	18
	6.2 活断層の評価		
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36
	6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層	• • •	52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103
7.	断層の連動可能性評価		
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183
TEPCC			

18

6.1 概要



文献調査結果及び変動地形学的調査結果に基づき、断層及びリニア メントの長さ、敷地からの距離等を検討した結果、敷地を中心とす る半径30km範囲の陸域における主要な断層及びリニアメントとし ては、下表に示すものがある。

長岡平野西縁断層帯を構成する断層については6.2に、これらの副次的な構造については6.3に、孤立した長さの短い活断層、侵食地形と判断されるリニアメント及び活動性を考慮しない細越断層については6.4にそれぞれ評価内容を示す。

敷地周辺陸域の文献による活断層及びリニア	゚メ	ン	トー	覧
----------------------	----	---	----	---

地質·地質構造評価										
番号	断層・リニアメント名		長さ(km)		評価					
[1]	角田·弥彦断層		54	91	活動性を考慮する					
[2]	気比ノ宮断層	長岡平野西縁断層帯	22		活動性を考慮する					
[8]	片貝断層		16		活動性を考慮する					
[3]	逆谷断層				リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない					
[4]	中央丘陵西縁部断層				長岡平野西縁断層帯の副次的な構造					
[5]	中央油帯背斜軸部のリニアメント				リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない					
[6]	上富岡断層		-		片貝断層の副次的な構造					
[7]	親沢断層				片貝断層の副次的な構造					
[9]	渋海川向斜部のリニアメント		-		長岡平野西縁断層帯の副次的な構造					
[10]	鯖石川向斜部のリニアメント		-		リニアメントは侵食地形であり、対応する断層は認められない					
[11]	悠久山断層		13		孤立した短い活断層					
[12]	半蔵金付近のリニアメント			0	孤立した短い活断層					
[13]	柏崎平野南東縁のリニアメント			5	孤立した短い活断層					
[14]	山本山断層			5	孤立した短い活断層					
[15]	水上断層			ł	孤立した短い活断層					
[16]	細越断層				活動性を考慮しない					
[17]	上米山断層			5	孤立した短い活断層					
[18]	雁海断層			7	孤立した短い活断層					
[19]	十日町断層帯西部			3	活動性を考慮する					

0 10 20 30 40 50 (km)

敷地周辺における断層及びリニアメント分布図



1.	文献調査	• • •	4	
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
6.	断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
	6.2 活断層の評価			
	6.2.1 角田 · 弥彦断層	• • •	20	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
7.	断層の連動可能性評価			
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	



6.2.1 角田・弥彦断層(評価の概要)



6.2.1 角田·弥彦断層(文献調査結果)



- 「[新編]日本の活断層」(1991)は、角
 田山東麓に長さ5km, N-S方向の「活断層
 であると推定されるもの(確実度I)」を示し、角田山東麓断層と呼んでいる。
- 「第四紀逆断層アトラス」(2002),「活 断層詳細デジタルマップ」(2002)等も角 田・弥彦山塊東麓にほぼN-S方向の活断層及 び推定活断層を示し、角田山東縁断層と呼ん でいる。
- 地震調査委員会(2004)は、本断層の上下方向の平均変位速度は3m/千年程度と推定している。

- 「活断層データベース」(2013)は、本断 層を長岡平野西縁断層帯の弥彦活動セグメン トとし、長さ48km、平均変位速度を5.9m/ 千年と評価している。
- 中西ほか(2010)は、ボーリングコアを用 いた解析結果から、本断層の約13.0千年前 ~9.0千年前の活動間隔は500年~1500年 程度であり、完新世の平均上下変位速度は 3mm/年であると推定している。

6.2.1 角田·弥彦断層(空中写真判読図)



角田山東麓の稲島付近から弥彦山東麓を経て、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_C及びL_Dリニアメント、 ー部L_Bリニアメントが断続的に判読される。 竹野町西に比較的広く分布する M_I 面は、全体的 な地形の傾斜方向とは逆の西方に傾動している。



LD

竹野町付近拡大図



6.2.1 角田·弥彦断層(地質図)



角田・弥彦東縁においては、 グリーンタフ,七谷層,寺泊 層及び椎谷層に対比される弥 彦層群, 西山層に対比される 竹野町層及び角田山火山岩類、 魚沼層及び段丘堆積物等が分 布する。

角田山東麓においては、

層相および岩相

a 砂. 礫. シルト

fd 砂, 角礫, シルト

ds 砂

。td 。 砂. 円礫

し 砂、礫、シルト

砂質シルト岩、砂岩

泥岩~泥岩優勢互層

石英安山岩質~ 安山岩質岩類

砂岩~砂岩優勢互層

黑色頁岩

硬質頁岩

流紋岩質岩類

玄武岩質岩類

流紋岩~石英 安山岩質岩類

FI. 例

沖積層

扇状地堆積物 及び崖堆積物

砂丘砂磨 (新潟砂丘)

段丘堆積物

魚沼層

(不整合

のである。

LB

(不整合 竹野町層

角田山

火山岩類

湘 谷 陽

間瀬層

寺泊層

観音寺層

LC

(P波:バイブレーター)

この地図は、国土地理院発行の5万分 の1地形図(弥彦・三条)を使用したも

LD

「[新編] 日本の活断層」 (1991)により,角田山東 麓断層が示されているものの, 同断層の位置は角田山火山岩 類と竹野町層との境界付近に 対応しており、 断層は認めら れない。

6.2.1 角田·弥彦断層(地表地質調査結果: 稲島付近)





6.2.1 角田·弥彦断層(地表地質調査結果:弥彦付近)



26

6.2.1 角田·弥彦断層(地表地質調査結果:矢作地点)



6.2.1 角田·弥彦断層(地表地質調査結果:国上付近)





6.2.1 角田・弥彦断層(反射法地震探査:リニアメント北部付近)



6.2.1 角田・弥彦断層(反射法地震探査:リニアメント中央部付近)



角田・弥彦断層(反射法地震探査:リニアメント南部付近) 6.2.1



6.2.1 角田·弥彦断層(断層北端:M-26測線)



角田・弥彦断層周辺の地質図及び調査位置図



6.2.1 角田·弥彦断層(断層北端:M-25測線)



6.2.1 角田·弥彦断層(断層南端)



6.2.1 角田·弥彦断層(評価)

【活動性】

- 角田・弥彦断層は、その全線において、沖積層分布域に伏在しており、西山層上限面の鉛直変位量が 3,000mに達する西傾斜の逆断層である。
- 「第四紀逆断層アトラス」(2002),「活断層詳細デジタルマップ」(2002)等では,角田・弥彦山塊 東麓に角田山東縁断層が示されているが,当該位置に連続性のある規模の大きな断層は存在しない。
- 空中写真判読結果によると、角田山東麓の断層上盤側の竹野町付近において、M_I面に西方への傾動が認められること等から、後期更新世以降における活動が認められる。

【活動性を考慮する長さ】

- 角田・弥彦断層の南方への連続性については、地表地質調査、反射法地震探査の結果等によると、気比ノ宮 断層が想定される与板背斜東翼には連続せず、大河津分水を横断して寺泊背斜東翼に連続しているものと判 断される。
- また、燕市真木山付近以南には、M_I面が小規模であるものの、比較的広い範囲に分布しており、角田・弥 彦断層の西隆起側に位置する分水町太田付近、同町石港付近等と、角田・弥彦断層の東沈降側の中央丘陵北 端部等とでほぼ同一高度を示している。
- 角田・弥彦断層の北方への連続性については、新潟市沖で実施した海上音波探査の結果によると、M-25 測線においてBu層以上の地層に変位・変形が認められない。
- 以上のことから、角田・弥彦断層の長さを新潟市沖のM-25測線から燕市真木山付近に至る間の約54km と評価する。


1.	文献調査	• • •	4	
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
6.	断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
	6.2 活断層の評価			
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
7.	断層の連動可能性評価			
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	



6.2.2 気比ノ宮断層(評価の概要)



気比ノ宮断層は、後期更新世以降における活動が認められることから活動性を考慮し、その長さを燕市高 木付近から長岡市宮本町三丁目付近に至る間の約22kmと評価する。



6.2.2 気比ノ宮断層(文献調査結果)



6.2.2 気比ノ宮断層(空中写真判読図)



槇原から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。



槇原~宮本町付近拡大図

6.2.2 気比ノ宮断層(地質図)



- 気比ノ宮断層が示されている中央丘陵東縁部に は、下位より西山層、灰爪層、魚沼層、脇野町 層及び段丘堆積物が分布する。
- 中央丘陵東縁に沿って、与板背斜がNNE-SSW 方向に連続する。

_______ 背斜軸

この地図は、国土地理院発行

LD

_

Loc.3

KH-1

向斜軸

断面線

霎丽位置·番号

ボーリング位置



6.2.2 気比ノ宮断層(地質断面図:北部)



与板背斜東翼では、西山層、灰爪層及び魚沼層が東急傾斜ないし逆転して西急傾斜を示し、 過褶曲を示す撓曲構造を形成している。



6.2.2 気比ノ宮断層(地質断面図:南部)



与板背斜東翼では、西山層、灰爪層及び魚沼層が東急傾斜ないし逆転して西急傾斜を示し、過褶曲を示す褶曲構造を形成している。同構造は与板から宮本町三丁目に至る約10km間に認められる。



宮本町三丁目以南には魚沼層が分布するが、緩やかな褶曲構造を示し、地表踏査では過褶曲構造や 断層は認められない。



6.2.2 気比ノ宮断層(鳥越付近のルートマップ)





- 脇野町から宮本町三丁目に至る間においては, 魚沼層以下の地層にみられる過褶曲を示す褶曲 構造は,脇野町層に不整合に覆われるものの, その東側を並走する幅の狭い背斜構造が魚沼層 に認められる。
- この背斜構造を被覆して分布する脇野町層, M₁ 面及びM₁面は, 背斜構造と調和的に長ドーム状 に変形しており, その東縁において段丘堆積物 の層理面は20°~30°東傾斜を示す。

長ドーム状を呈するM_I面の東翼における撓曲量は最大で鉛直60m程度である。

6.2.2 気比ノ宮断層(鳥越付近の露頭スケッチ)



露頭スケッチ (Loc. K1, 鳥越)

■ 魚沼層以下の地層にみられる過褶曲を示す褶曲構造は、脇野町層に不整合に覆われる。



6.2.2 気比ノ宮断層(反射法地震探査:断層主部 N98-5測線)



6.2.2 気比ノ宮断層(反射法地震探査:断層主部気比ノ宮測線)



度は約1m/千年となる。

層が認められる。 ■ ボーリング調査結果によると、断層の下盤側において阿多鳥浜テフ ラ(Ata-Th)が標高-150m付近に、断層の上盤側の地表におい て標高70m付近にそれぞれ分布することから、同テフラの鉛直変 位量は約220mと見積もられ、過去20数万年間の平均的な変位速

^{表表} 反射法地震探查期線 気比ノ宮断層周辺の地質図及び調査位置図

15km

LB

- 短線は低い側を、矢印の方向は横ずれの方向を示す。

長丘面上の急傾斜部 矢印の方向は傾斜方向を示す。

Lc LD

ランク

凡例



凡 例 LI LI 面堆積物

MI面堆積物

MI面堆秸物

和南津層(砂岩) 灰爪層(砂質泥岩) 灰爪層(石灰質砂岩

西山層(塊状泥岩) 椎谷層(砂岩優勢砂岩・泥岩互層)

寺泊層(黒色泥岩)

臨野町層など(礎・独・泥石層

椎谷層(泥岩優勢砂岩・泥岩互層)

伯辺岡(線・砂・泥万岡

MI

MI

h

Wk

U

W

N

S Sm

Т

6.2.2 気比ノ宮断層(反射法地震探査:断層主部気比ノ宮S測線)





6.2.2 気比ノ宮断層(反射法地震探査:断層北部 N98-3測線)



6.2.2 気比ノ宮断層(反射法地震探査:断層北端 N98-2測線)



6.2.2 気比ノ宮断層(変動地形学的調査:断層南端)



6.2.2 気比ノ宮断層(評価)

【活動性】

- 空中写真判読結果によると、与板町槇原から宮本町三丁目に至る約8km間において、L_A及びL_Bリニアメントが認められる。
- 地表地質調査結果によると、与板町与板から宮本町三丁目に至る約10km 間において、西山層、灰爪層及び魚沼層に過褶曲を示す撓曲構造が認められ、その東側の背斜構造を覆って分布するH面、M_I面、M_I面 及びその堆積物は背斜構造に調和して変形している。
- 気比ノ宮測線における反射法地震探査及びボーリング調査結果によると、阿多鳥浜テフラの変位が認められ、その鉛直変位量から過去約20数万年間の平均的な変位速度は約1m/千年と算出される。また、当該断層は沖積層にも変位を与えており、約8,000年前~約7,000年前に断層活動があった可能性があり、その活動による鉛直変位量は約3mと推定される。
- 以上のことから、過褶曲を示す撓曲構造の認められる与板町与板から宮本町三丁目に至る約10km 間において、気比ノ宮断層の活動は完新世に及んでいると判断される。

【活動性を考慮する長さ】

- 宮本町三丁目以南においては、M_I面及びL_I面が分布しているものの、リニアメントは認められない。
- 与板町与板以北においては、反射法地震探査結果によると、大河津付近まで撓曲が認められるものの、燕市 高木付近においては、標高約-1,000m以浅で明瞭な変位・変形は認められない。
- 以上のことから、気比ノ宮断層の長さを燕市高木付近から長岡市宮本町三丁目までの約22kmと評価する。



2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
6.	断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
	6.2 活断層の評価			
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層	• • •	52	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
7.	断層の連動可能性評価			
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	
TEPCO				



52

6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層(評価の概要)



片貝断層は、後期更新世以降における活動が認められることから活動性を考慮し、

- 片貝断層の北方延長上の関原 台地東側の沖積面下に伏在し ている非常に緩やかな撓曲構 造について片貝断層の北方延 長部である可能性を考慮する。
- 関原台地における段丘面の波 状変形は、片貝断層の上盤に おける変形と考えられること から、片貝断層の北端は、関 原台地における段丘面に波状 変形が認められる範囲の北端 部(長岡市宝地町付近)と判 断される。
 - 東急傾斜を示す魚沼層内に層 理面に平行な断層が数条認め られ,その上位を不整合に覆 う段丘堆積物等に変位を与え ており,長ドーム状を呈する 段丘面上に判読される逆向き の低崖に対応している。
- 桜町以南の段丘面に、リニア メントは認められない。

その長さを長岡市宝地町付近から小千谷市桜町付近に至る間の約16kmと評価する。 TEPCO

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(文献調査結果)



上富岡断層(関原断層)

「[新編]日本の活断層」(1991)は、関原台地東縁付 近に長さ約2km,NNE-SSW方向の「活断層であると推 定されるもの(確実度II)」、活動度A級の断層を、「信 越地域活構造図」(1979)及び「活構造図-新潟」 (1984)もほぼ同位置に推定活断層を、「第四紀逆断層 アトラス」(2002)及び「活断層詳細デジタルマップ」 (2002)においてもほぼ同位置に長さ4.5kmの活断層を 示し、関原断層と呼んでいる。

親沢断層

吉岡・加藤(1987)は、親沢町付近に段丘面を変位させる活断層として示し、その全長を約1.5km、最大平均変位速度を約0.1m/千年としている。「[新編]日本の活断層」(1991)及び「第四紀逆断層アトラス」(2002)等においてもほぼ同位置に活断層が示されている。

片貝断層

「「新編」日本の活断層」(1991)は、来迎寺から山谷 西方に至る約7km間にほぼN-S方向の「活断層であるこ とが確実なもの(確実度I)」、活動度B級の断層を示し、 「信越地域活構造図」(1979)、「活構造図-新潟」 (1984)、「第四紀逆断層アトラス」(2002)及び 「活断層詳細デジタルマップ」(2002)においても、ほ ぼ同位置に活断層が示されている。「活断層データベー ス」(2013)は、本断層及び上富岡断層(関原断層)を 片貝活動セグメントとし、長さ15km、平均変位速度 1.2m/千年と評価している。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(空中写真判読図)



TEPCO

上富岡断層

関原台地では、 M_I 面及び M_I 面が東西幅約3.5km にわたって波状の変形を示し、2背斜・2向斜が 認められ、背斜軸は北方に向かってプランジして いる。この波状変形を示す段丘面の東縁には、西 側の M_I 面及び M_I 面と東側の L_I 面とを境する撓み 状を呈する崖が認められ、この崖を L_B リニアメン トとして判読した。

■ 親沢断層

親沢町付近には、長さ約1.2km、N-S方向のL_Bリニアメントが判読され、M_I面及びL_I面上の東側が高い逆向きの崖からなる。

片貝断層

来迎寺から桜町に至る約9km間に、ほぼN-S方向 に並走する数条のリニアメントが判読される。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(地質図)



ΤΞΡϹΟ

上富岡断層

上富岡断層周辺においては,地表部における魚沼 層の露出が少なく,地質構造を把握できていない。

親沢断層

親沢断層周辺においては、段丘堆積物及びその下 位に魚沼層が分布している。東緩傾斜の同斜構造 を示す魚沼層内に東傾斜の逆断層が認められ、リ ニアメントの位置及びセンスと対応している (Loc. O-1、後述)。断層による鉛直変位量は、 南方の沢下条以南では沖積面下に没するため不明 であり、北方延長部については、深沢町西方の M_I面は平坦であり、同面に変位地形は認められ ない。

片貝断層

片貝・真人背斜の東翼部の信濃川左岸には,魚沼 層とそれを覆う段丘堆積物が分布している。片 貝・真人背斜軸部から東翼部の撓曲を横断して M_I面, M_I面及びL_I面が分布し,これらの段丘面 は魚沼層の褶曲構造と調和的に長ドーム状に変形 している。魚沼層の撓曲部では,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の東縁の撓み状の崖ある いは傾斜面に対応している(Loc.6,後述)。 6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(地質断面図:上富岡断層·親沢断層)

[上富岡断層]



関原台地においては、段丘堆積物及びその下位に魚沼層が分布しており、魚沼層はM_I面及びM_I面にみられる波状の変形と調和的に緩い褶曲構造を示すものの、 上富岡断層周辺においては、地表部における魚沼層の露出が少なく、地質構造を 把握できていない。



親沢断層周辺においては、段丘堆積物及びその下位に魚沼層が分布している。親沢町において、東緩傾斜の同斜構造を示す魚沼層内に東傾斜の逆断層が認められ、リニアメントの位置及びセンスと対応している。断層の鉛直変位量は、親沢町のM_I面では約9.5m、L_I面では約6.5m、南方の沢下条付近のL_I面では約3mである。



凡例



魚沼層の撓曲構造は、北方の八島付近では撓曲部における傾斜が緩くなるものの、来迎寺付近において沖積層下に埋没する(K1-K1')。

東急傾斜を示す魚沼層内に層理面に平行な断層が数条認められ、その上位を不整合に覆う段丘堆積物等に変位を与えており、長ドーム状を呈する段丘面上に判読される逆向きの低崖に対応している (K2-K2')。



6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(地質断面図:片貝断層南部)



- 片貝・真人背斜軸部から上記の撓曲を横断してM_I面, M_I面及びL_I面が分布し, これらの段丘面は魚沼層の褶曲構造と調和的に長ドーム状に変形している。
- 撓曲の東側においては、L_I面及びL_I面が広く分布しており、これらの段丘面は撓曲部の 東方1km付近を軸として向斜状の変形を示す。この段丘面上の向斜軸は、魚沼層の向斜 軸(小千谷向斜)と一致している。
- 魚沼層の撓曲構造は、南方の時水付近において東緩傾斜の同斜構造となる(K5-K5')。

6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層(親沢断層露頭スケッチ:Loc. O-1)



6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層(片貝断層露頭スケッチ:Loc. 6)



上富岡断層・親沢断層・片貝断層周辺の地質図及び調査位置図

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(反射法地震探查:上富岡断層)





上富岡-P測線の深度断面及びその解釈

上富岡断層中央部に位置する上富岡-P測線において、地下深部で 反射面が東方に緩く傾斜する同斜構造が認められるものの、上富 岡断層を示唆する構造は認められない。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(反射法地震探查:親沢断層)





N69-2測線の深度断面及びその解釈



親沢断層の地下深部で反射面が東方へ緩く傾斜する同斜構造 を示し、同断層の地下深部への連続は認められない。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(反射法地震探查:片貝断層主部)



6.2.3 上富岡断層•親沢断層•片貝断層(反射法地震探查:片貝断層北方延長部)





N69-2測線の深度断面及びその解釈

凡例 LI LI面堆積物 ランク LA LB Lc LD LI LI面堆積物 凡例 11 MI Mn面推精物 短線は低い側を、矢印の方向は横ずれの方向を示す MI MI面堆積物 段丘面上の急傾斜部 矢印の方向は傾斜方向を示す。 魚沼層(礫·砂·泥互層 ◎ 0 反射法地震探査測線 和南津層(砂岩) W н 灰爪層(砂質泥岩) N 西山層(塊状泥岩) 上富岡断層・親沢断層・片貝断層周辺の 地質図及び調査位置図

片貝断層北方延長部に位置するN69-2測線においては、傾斜 が緩いものの、撓曲構造の連続が認められる。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(反射法地震探查:片貝断層北端)





この撓曲構造は、岩田背斜の東翼に位置し、片貝断層とは背斜の単元が異なること、その形態も非常に緩やかな波状を示し、片貝断層が推定される急傾斜を伴う撓曲構造と異なることから、片貝断層とは別の構造であることも考えられる。

片貝断層

- しかし、この撓曲構造は、片貝断層の北方延長上に位置することから、 片貝断層の北方延長部である可能性を考慮する。
- この場合,関原台地における段丘面の波状変形は、片貝断層の上盤における変形と考えられることから、片貝断層の北端は、関原台地における段丘面に波状変形が認められる範囲の北端部である宝地町付近と判断される。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(反射法地震探查:片貝断層南端)



6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(片貝断層南端)



6.2.3 上富岡断層・親沢断層・片貝断層(片貝断層南端)





6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(片貝断層南端)





時水付近の空中写真判読図



露頭写真(Loc.A, 時水)

Loc.Aにおいて、L_I面直下には、塊状の亜角礫層からなる土 石流性の堆積物が分布しており、「第四紀逆断層アトラス」 (2002)により傾動とされた傾斜は、同堆積物の堆積斜面 と考えられる。



露頭写真(Loc. B, 時水)

■ Loc.Bにおいて、L_I面堆積物の下部は泥岩礫・砂・シルトの 互層からなり、地形面の傾斜に比べて緩く分布する。



6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(片貝断層南端)








- ■Okamura et al. (2007)は、片貝・真人背斜の東方に分布する東山背斜等の褶曲形態に基づいて、バランス断面法により新潟県中越地震の震源断層モデルを推定している。
- その結果、東山背斜を成長させるような西上がりの逆断層を示し、Kato et al. (2005)による 中越地震の本震・余震分布と調和的であるとしている。



Maps of the relocated aftershock hypocenters determined in this study, shown as yellow circles scaled to the earthquake magnitude. The three stars denote the hypocenters of the mainshock, the largest aftershock (Mw = 6.3, Oct. 23) (relocated with the double difference data using the obtained velocity structure), and the Mw = 5.8 aftershock (Oct. 27), respectively, with the moment tensor from NIED. The blue and black triangles denote the temporary seismic stations and permanent stations, respectively. The grids used in the tomography (crosses) and horizontal lines (broken lines) for cross sections in Figure 2 are shown. The Muikamachi (A) and Obiro (B) faults are shown by blue broken lines, and the other major active faults are drawn as red lines.

Kato et al.(2005)に追記

東京電力㈱による長岡平野西緑断層帯
地震調査研究推進本部による十日町断層帯



Figure 6. Fault models and aftershocks on cross sections. Fault models were constructed along the cross sections from geologic structure along which *Kato et al.* [2005a] depicted the precise aftershock distribution and velocity structure. The locations of the cross sections are shown in Figure 5.

▽:六日町盆地西縁断層

Okamura et al.(2007)に追記



■片貝断層の東側に示されている西方への傾動は、東山背斜西翼に位置しており、新潟県中越地震の震源断層(西上がりの逆断層)の活動に伴う東山背斜西翼側の傾動によるものと解釈される。





■山本山付近においては,魚沼層以下の地層が30°~40°程度の急傾斜を示し,H面等を西方に 傾動させていることから,その地下には東上がりの逆断層が想定される。







- 地震調査委員会(2004)は、片貝断層の南端を小 千谷市桜町付近としている。
- 小千谷市桜町以南においてリニアメントは判読されない。
- 一部の文献において傾動が示されている小千谷市時 水付近のL_I面は、扇状地面の傾斜と判断される。
- 同町以南では、片貝・真人背斜の地質構造が同町以 北と異なる。
- 同町を横断する反射法地震探査結果によると、東傾斜の同斜構造を示し、片貝断層から連続する撓曲構造は認められない。
- また、片貝断層の南方の山本山断層は、新潟県中越 地震の震源断層と関連する副次的な断層と判断され る。
- 以上のことから、片貝断層の南端を小千谷市桜町付近とする。

6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(評価)

【活動性】

- 空中写真判読結果によると、長岡市来迎寺から小千谷市桜町に至る約9km間に、ほぼN-S方向に並走する 数条のL_A、L_Bリニアメント、一部L_Cリニアメントが判読される。
- 地表地質調査結果によると、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。同背斜 軸部から上記の撓曲を横断して分布するM_I面~L_I面は、魚沼層の褶曲構造と調和的に長ドーム状に変形し ている。東急傾斜を示す魚沼層内に層理面に平行な断層が数条認められ、その上位を覆う段丘堆積物等に変 位を与えており、長ドーム状を呈する段丘面上に判読される逆向きの低崖に対応している。
- 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KaO7-P1測線において、地表部の撓曲構造と調和的ににテフラ(1.5Ma)層準以上の地層に西上がりの撓曲構造が認められ、にテフラ層準以上の地層はほぼ平行に撓曲変形を示す。
- 片貝・真人背斜東翼部には魚沼層の撓曲構造が連続し、同層を不整合に覆うL_I面以上の段丘面及びそれらの段丘堆積物に魚沼層の地質構造に調和した変形が認められることから、片貝断層の後期更新世以降における活動があったものと判断される。
- 上富岡断層については、リニアメントに対応する断層の存否は不明であるが、同断層が示されている付近では魚沼層及び段丘面に波状の褶曲が認められることから、褶曲に伴って極表層部に生じた断層が存在する可能性は否定できない。しかしながら、反射法地震探査結果によると、地下深部へ連続する断層は認められないことから、断層が存在するとしても、片貝断層の上盤側の変形に伴う副次的な構造と判断される。
- 親沢断層については、後期更新世において累積変位を示す東傾斜の逆断層であるものの、反射法地震探査結果によると同断層の地下深部への連続は認められず、累積変位量が小さく、長さも短いことから、片貝断層上盤の変形に伴う副次的な断層と判断される。



6.2.3 上富岡断層·親沢断層·片貝断層(評価)

【活動性を考慮する長さ】

- 関原台地における段丘面の波状変形が片貝断層の上盤における変形と考えられることから、同断層の北端は、関原台地における段丘面に波状変形が認められる範囲の北端部の長岡市宝地町付近と判断される。
- 小千谷市桜町以南においてリニアメントが判読されないこと、同町付近において片貝・真人背斜の地質構造が異なること、片貝断層の南方の山本山断層が新潟県中越地震の震源断層と関連する断層であることから、片貝断層の南端は小千谷市桜町付近であると判断される。
- 以上のことから、片貝断層の長さを長岡市宝地町付近から小千谷市桜町付近までの約16kmと評価する。



TEPCO				8
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
7.	断層の連動可能性評価			
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20	
	6.2 活断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
6.	断層の評価			
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
1.	文献調査	• • •	4	

81

6.3 副次的な構造に関する評価



長岡平野西縁断層帯の上盤側の副次的な 構造と評価した中央丘陵西縁部断層と渋 海川向斜部のリニアメントの評価内容に ついて以下に示す。



TEDCO	(.2 長岡平野四縁断層帯と十日町断層帯西部	• • •	183	
	(1 長岡平野西縁断層帯	• • •	176	
7.	断層の連動可能性評価			
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • •	103	
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	• • •	98	
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • •	83	
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • •	81	
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	• • •	52	
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • •	36	
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • •	20	
	6.2 活断層の評価			
	6.1 概要	• • •	18	
6.	断層の評価			
5.	敷地周辺陸域の地質構造	• • •	14	
4.	敷地周辺陸域の変動地形	• • •	11	
З.	敷地周辺陸域の地質	• • •	9	
2.	敷地周辺陸域の地形	• • •	7	
1.	文献調査	• • •	4	

6.3.1 中央丘陵西縁部断層(文献調査結果)





6.3.1 中央丘陵西縁部断層(空中写真判読図)





6.3.1 中央丘陵西縁部断層(地質図・地質断面図:北部)





6.3.1 中央丘陵西縁部断層(地質断面図:南部)





6.3.1 中央丘陵西縁部断層(露頭スケッチ:Loc. 2)





撓曲構造を形成する魚沼層の層理面が短区間のうちに、東急傾斜から水平に急変する屈曲部が認められる。



6.3.1 中央丘陵西縁部断層(反射法地震探查:N98-5測線)



中央丘陵西縁部断層は地層の変形形態から断層が存在するとしても、断層面が東傾斜の逆断層と推定される構造であるが、その下方延長部の地下深部において、東上がりを示唆する構造が認められない。



6.3.1 中央丘陵西縁部断層(評価)



(参考) 中央油帯背斜南部(位置図)



(参考)中央油帯背斜南部(地形と地質の関係)



(参考)中央油帯背斜南部(地質断面図:中部)

中央油帯背斜中部においては、中央油帯背斜軸部のリニアメントが、寺泊層と椎谷層、 あるいは椎谷層の砂岩と泥岩との岩相境界に対応する。

(参考)中央油帯背斜南部(地質断面図:南部)

TEPCO

94

(参考)中央油帯背斜南部(段丘面分布)

(参考)中央油帯背斜南部(柏崎平野南東縁のリニアメント)

中央油帯背斜南部の南方延長に分布するM_I面等に、柏崎平野南東縁のリニアメントが判読される。
判読されたリニアメントの延長部にリニアメントは判読されない。

(参考)中央油帯背斜南部(評価)

- 中央油帯背斜南部においてリニアメントは判読されない。
- 中央油帯背斜西翼に位置する柏崎平野内のM_I面に、傾動等の系統的な高度変化は認められない。
- 同背斜南部西翼の灰爪層以下の地層が西急傾斜を示す区間においても、M_I面に傾動等を示唆 する地形が認められない。
- 中央油帯背斜南部の南方延長に分布するM_I面等に、柏崎平野南東縁のリニアメントが判読されるものの、判読されたリニアメントの延長部にリニアメントは判読されない。
- 以上のことから、中央油帯背斜南部の後期更新世以降の活動はないものと判断される。

1.	文献調査	••• 4
2.	敷地周辺陸域の地形	••• 7
З.	敷地周辺陸域の地質	• • • 9
4.	敷地周辺陸域の変動地形	••• 11
5.	敷地周辺陸域の地質構造	••• 14
6.	断層の評価	
	6.1 概要	• • • 18
	6.2 活断層の評価	
	6.2.1 角田·弥彦断層	• • • 20
	6.2.2 気比ノ宮断層	• • • 36
	6.2.3 上富岡断層 · 親沢断層 · 片貝断層	••• 52
	6.3 副次的な構造に関する評価	• • • 81
	6.3.1 中央丘陵西縁部断層	• • • 83
	6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント	••• 98
	6.4 その他のリニアメント・断層に関する評価	• • • 103
7.	断層の連動可能性評価	
	7.1 長岡平野西縁断層帯	• • • 176
	7.2 長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部	• • • 183

6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント(文献調査結果)

6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント(地質図・地質断面図)

6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント(地質図・地質断面図)

6.3.2 渋海川向斜部のリニアメント(評価)

【評価】

渋海川向斜部のリニアメント周辺の地質構造と地震発生層との関係

- 渋海川向斜部のリニアメントの東に位置する上富岡断層及び片貝断層は、「「新編」日本の活断層」(1991)によると、 活動度が高くA級活断層及びB級活断層として示されており、M_I面に少なくとも約120mの上下変位(西上り)が認められること等から、その断層面が西傾斜で地下深部まで連続する断層であると推定される。
- これに対して、岩田背斜西翼の構造(渋海川向斜部のリニアメント)は地層の変形形態から断層が存在するとしても、断層 面が東傾斜の逆断層と推定されるが、その下方延長部の地下深部において、東上がりを示唆する構造が認められない。
- 片貝断層上盤側の変形は緩やかであるものの、その上下変位量は西上り1,400m程度である。これに対して、岩田背斜西翼の撓曲構造(渋海川向斜軸部のリニアメント)の上盤側の変形は急であるが、その上下変位量は東上り600m程度と小さい。
- 以上のことから、岩田背斜西翼の構造(渋海川向斜部のリニアメント)は地下深部に連続する断層構造ではなく、片貝断層の活動に伴う副次的な構造と判断される。