1.1(2) 地形 一七尾湾調查海域 海底地形図一

〇七尾湾調査海域は、七尾湾及びこれに接する富山湾西部の大陸棚からなる。七尾湾は、全体として平坦な海底地形を示すが、陸域、島、礁及 び瀬等の近傍では起伏に富む海底地形を示す。

○大陸棚は,礁,瀬等の浅海部や七尾湾口及び陸域の河口に連続する谷状地形等を伴い,10/1,000~30/1,000 程度の勾配で沖合いに向かって 傾斜する。



1.1(3) 地質・地質構造 -能登半島の地質-

第1144回審査会合 資料1-1 P.34 再掲

〇能登半島には、ジュラ紀の花崗岩類のほか、漸新世~前期中新世の火成岩類と前期中新世の堆積岩類が広く分布している。それらを覆って 中期~後期中新世の堆積岩類が分布する。





石川県の地質・地盤分布略図(絈野,1993)から能登半島を抽出

1.1(3) 地質•地質構造 一敷地周辺陸域 地質分布図-

第1144回審査会合 資料1-1 P.35 一部修正

〇敷地周辺陸域の地質は、新第三紀以降の地層が基盤である花崗岩類を直接覆っている。花崗岩の露岩域は、高爪山、眉丈山南東縁、石動山及び宝達山周辺に限定されている。

○敷地を含む邑知潟平野北側では、大きな褶曲構造は認められない。邑知潟平野南側では、NNE-SSW方向及びNE-SW方向を示す褶曲とE-W方向を示す褶曲が認められる。



敷地周辺陸域の地質分布図 (絈野(1993)等を踏まえ,地表地質調査結果,各種分析結果を加味し,当社作成)

【地質断面図】



1.1(3) 地質・地質構造 一能登半島周辺のブーゲー異常図-

〇能登半島周辺の重力異常は、北西方向の日本海に向かって重力異常が大きくなる傾向がある(村田ほか、2018)。





重力図 33 金沢地域重力図 (ブーゲー異常)

第5図 水平微分図

仮定密度が2.35 g/cm³の重力図(第2図)から計算した.コンター間隔:2 mGal/km. 第1図と同じ活断層・断層を青 実線で示した.

Fig. 5 Horizontal gradients of the Bouguer anomalies shown in Fig. 2 $\,$

Contour interval is 2 mGal/km. The same faults as in Fig. 1 are indicated by blue lines.

水平微分図(村田ほか, 2018)

第1144回審査会合 資料1-1 P.38 一部修正

1.1(3) 地質・地質構造 – 敷地周辺 ブーゲー異常図-

〇敷地周辺陸域については, 稠密な調査を実施し, 重力異常図を作成した。周辺に対して高い重力異常を示すのは, 高爪山周辺, 石動山周辺及び宝達山周辺, 低い 重力異常を示すのは, 輪島市南部, 羽咋市北部及び邑知潟平野南西部である。

O規模が大きく直線的に連続する重力異常急変部は、NE-SW方向を示す邑知潟平野の北西縁及び南東縁、石動山と氷見平野との境界及び宝達山地と砺波平野との 境界と、E-W方向を示す宝達山北部及び南部に認められる。

〇ブーゲー異常図及び水平ー次微分図から、敷地の位置する能登半島中部には規模が大きく直線的に連続する重力異常急変部は認められない。



敷地周辺の水平一次微分図(金沢大学・当社作成) ・水平ー次微分図は、作図範囲の大きさ、調査密度を考慮し、平面トレンドを除去及び 遮断波長4kmのローパスフィルター処理後のブーゲー異常図を基に作成した。 47

1.1(3) 地質•地質構造 一海上音波探查 航跡図一

〇能登半島周辺海域は、当社及び他機関において各種音源による調査が行われており、海底下浅部から深部にわたる音波探査データが充実し ている。それらの音波探査航跡図及び音波探査の仕様(次頁、次々頁)を示す。



敷地前面調査海域の音波探査航跡図※

※:航跡図の拡大図は<u>補足資料1.2-2</u>

第1144回審査会合 資料1-1

P.39 再掲

第1144回審査会合 資料1−1 P.40 再掲

【敷地前面調査海域,七尾湾調査海域 音波探査 仕様】

枠囲みの内容は機密事項に属しますので 公開できません。

調査機関		北陸	』電力		原子力安	全·保安院	石川県	東京大学地震研究所 産業技術総合研究所	東京ノ 地震研	大学 究所	海上伯 水跟	呆安庁 各部	地質調査所		海洋研究開 発機構
調査年	19854 19874	Ŧ	2006年	2009年	200)8年	1995年 1996年	2007年	2007年	2013年 2014年	1968年 1969年	1981年	1988年	1973年	2014年
調査海域	沖合海域	沿岸海域	沿岸海域 (一部沖合)	沿岸海域	沖合海域	沿岸海域	沿岸海域	2007年能登半島地震 震源域周辺	2007年能登半島地震 震源域周辺	能登半島周辺	能登半島 周辺	七尾湾周辺	能登半島 周辺	石川県~ 福井県沖	石川沖~ 福井沖
調査の種類	アナログ シング チャンオ 反射法技	方式 ル ^ミ ル 深査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	アナログ方式 シングル チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	アナログ方式 シングル チャンネル 反射法探査	アナログ方式 シングル チャンネル 反射法探査	アナログ方式 シングル チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方 式マルチ チャンネル 反射法探査
発 振 器	スパーカー	スパー カー	ブーマー	ブーマー	ウォーターガ ン	ブーマー	ソノプローブ	ブーマー	エアガン	エアガン	エアガン	スパーカー	エアガン	エアガン	エアガン
発振エネル ギー	約2,450J (一部約6,000 J)	約360J	約200 J	約200 J	約3,500J	約300J	※ (最大約36J)	約200 J	約340,000J	約1,300,000J (一部約210,000~ 450,000J)	約10,000J	約100~500J (一部約 1,000~ 7,000J)	約70,000J	約230,000J	糸り3,000,000し
発振周波数	80 ~ 1,000Hz	100 ~ 1,000Hz	400∼ 1,400Hz	400~ 1,400Hz	*	*	3kHz	400~1,400Hz	3~125Hz	*	*	*	*	*	*
受振器の チャンネル数	1ch	1ch	12ch 受振点間隔: 2.5m	12ch 受振点間隔: 2.5m	48ch 受振点間隔: 6.25m	13~18ch 受振点間隔: 3.125m	1ch	12ch 受振点間隔:2.5m	96ch 受振点間隔 : 12.5m	156~168ch 受振点間隔: 12.5m	1ch	1ch	1ch	48ch 受振点間隔: 50m	444ch 受振点間 隔:12.5m
受振器の長さ	_	_	約30m	約30m	約300m	約40~60m	_	約30m	約1,200m	約1,950~2,100m	_	-	Ι	約2,400m	約5,550m
受振フィル ター	120~1,000Hz (一部20~ 150Hz)	500 ~ 2,000Hz	out ~ 3,000Hz	out~3,000Hz	*	*	*	out ~ 3,000Hz	3 ~ 250Hz	*	20~150Hz	200~ 3,500Hz (一部40~ 1,000Hz)	31.5 ~ 315Hz	8 ~ 62Hz	3 ~ 400Hz
収録時 サンプリング レート	_	_	0.083msec	0.1msec	0.25msec	0.125msec	_	地震研 : 0.083msec 産総研 : 0.082msec	2msec	2msec	_	_	_	4msec	2msec
データ処理時 サンプリング レート	_	_	0.2msec	0.1msec	*	*	-	0.2msec	2msec	*	-	-	_	4msec	*

※:報告書に記載のない項目 ー:該当しない項目

枠囲みの内容は機密事項に属しますので 公開できません。

調査機関	北陸電力	産業技術総合研究所	東海大学	海上俏 水跆	₹安庁 各部				海洋研究	開発機構
調査年	1985年	2008年	1995年	1978年	1980年	1973年	1981年	1987年	2007年	2015年
調査海域	富山湾西側海域	能登半島北岸	能登半島北方	舳倉島周辺	珠洲岬周辺	石川県~ 福井県沖	富山沖~ 隠岐沖・山陰沖	西津軽~新潟沖	新潟沖	福井沖
調査の種類	デジタル方式 シングルチャンネ ル反射法探査	デジタル方式 マルチチャンネル 反射法探査	アナログ方式 シングルチャン ネル反射法探査	アナログ方式 シングルチャン ネル反射法探査	アナログ方式 シングルチャン ネル反射法探査	デジタル方式 マルチ チャンネル 反射法探査	デジタル方式 マルチチャンネ ル反射法探査	デジタル方式 マルチチャンネ ル反射法探査	デジタル方式マ ルチチャンネル 反射法探査	デジタル方式マ ルチチャンネル 反射法探査
発 振 器	スパーカー	ブーマー	ウォーターガン	スパーカー	スパーカー	エアガン	エアガン	エアガン	エアガン	エアガン
発振エネル ギー	約3,200J	約200J	約2,900J	約200J	約5,000J	約230,000J	約850,000J	約1,700,000J	約5,000,000J	約3,000,000J
発振周波数	80~1000Hz	400~5,000Hz	1Hz~ 1,000Hz	100 ~ 3,000Hz	*	*	*	*	*	*
受振器の チャンネル数	1ch	12ch 受振点間隔:2.5m	1ch	1ch	1ch	48ch 受振点間隔: 50m	48ch 受振点間隔: 50m	96ch 受振点間隔: 25m	204ch 受振点間隔: 25m	444ch 受振点間隔: 12.5m
受振器の長さ	_	約30m	-	-	_	約2,400m	約2,400m	約2,400m	約5,100m	約5,550m
受振フィル ター	150 ~ 600Hz	*	40~400Hz	*	*	8~62Hz	8~64Hz	0~64Hz	3~103Hz	3∼400Hz
収録時 サンプリング レート	_	0.082msec	_	_	_	4msec	4msec	4msec	4msec	2msec
データ処理時 サンプリング レート	0.5msec	*	_	_	_	4msec	*	*	*	*

第1144回審査会合 資料1-1 P.42 再掲

〇音波探査の記録パターンから,敷地前面調査海域及び七尾湾調査海域においては,下表のとおり地層区分した。 〇上位からA層,B層,C層及びD層に区分し,敷地前面調査海域においては,B層,C層及びD層はさらに細区分した。

敷地前面調査海域の地層区分表

地	層名	地層境界及び堆積構造	記録パターンの特徴	推定される岩質	分 布
А	層	下位層上面の侵食面を不整合に覆 う。	全体に白っぽくその中に海底面に平行な連続する数条の平 行層理を示す。 一部にプログラデーションパターンが認められる。	未固結の泥・砂及び礫	水深約140m以浅のほと んどの海域に分布する。
В	В 1 В 2	下位層上面を不整合に覆い,沿岸域 で下位層上面が起伏面の場合は,顕 著な不整合関係を示す。 B ₁ , B ₂ 及びB ₃ 層の境界は沿岸域 で顕著な不整合関係を示し,大陸棚 外縁付近で部分的にトップラップ状 またはダウンラップ状の不整合関係 を示す。	沿岸部では連続性にやや乏しい平行層理を示し回折波を伴う。 沖合部では海底面に平行なやや細い平行層理を示す。 そのほか, B ₂ 層は白く抜けたパターンを示すことが多く, B ₃ 層はコントラストが弱い波状層理を示すことが多い。 また, B ₁ 及びB ₂ 層は大陸棚外縁付近で部分的にプログラデ ーションパターンを示す。	やや固結した泥・砂及びそ れらの互層(一部に礫を挟 む。)	調査海域の北部の一部を 除きほぼ全域に分布し, 水深約140m以浅ではA 層に覆われている。
層	B ₃	敷地近傍海域におけるB ₁ 層は,高分 解能音波探査記録で認められる内部 反射面によりB _{1U} 層とB _{1L} 層に細 区分される。	敷地近傍海域では、B _{1U} 層は、海底面に平行でほぼ水平な成 層パターンを示し、沿岸では成層パターンの直下に海進期の 堆積物と考えられるオンラップパターンが識別される。 B _{1L} 層は、沿岸では、侵食面直上のやや乱れたパターンが多 く、沖合いでは、ほぼ水平な成層パターンまたはやや白抜け のパターンを示す。		
C 層	C ₁ C ₂	下位層上面を傾斜不整合またはオン ラップ状の不整合で覆う。 C ₁ 及びC ₂ 層の境界は部分的に軽 微な不整合関係を示す。	C ₁ 層ではコントラストの弱い連続する平行層理を示し,小 さな回折波を伴う。 C ₂ 層ではコントラストの強い連続する平行層理を示し,褶 曲している。	固結した泥岩, 砂岩及びそ れらの互層 (一部に礫岩を 挟む。)	調査海域の北部の一部を 除きほぼ全域に分布し, ほとんどが上位層に覆わ れている。
D	D ₁	下位層上面を傾斜不整合またはオン ラップ状の顕著な不整合で覆う。	コントラストの強い連続する平行層理を示す。 北部では著しく褶曲している。	固結した泥岩, 砂岩及びそ れらの互層 (一部に礫岩を 挟む。)	調査海域のほとんどに分 布するが,北西部及び志 賀町沿岸部を除き,上位
層	D ₂	音響基盤	無層理状パターンであるが部分的に傾斜した平行層理を示 す。 上面は起伏に富み回折波を伴う。	固結した泥岩,砂岩,礫 岩,火山砕屑岩及び火成岩 類	層に覆われている。

七尾湾調査海域の地層区分表

地層名 地層境界及び堆積構造		地層境界及び堆積構造	記録パターンの特徴	推定される岩質	分 布
下位層上面の侵食面を不 A層 整合に覆う。		下位層上面の侵食面を不 整合に覆う。	全体に白っぽくその中に海底面に平 行な連続する数条の平行層理を示 す。	未固結の泥・砂及び礫	沿岸部を除く調査海域 の大部分に分布する。
B層 下位層上面の起伏を伴っ た侵食面を不整合に覆 う。		下位層上面の起伏を伴っ た侵食面を不整合に覆 う。	連続性に乏しい平行層理を示し,回 折波を伴う。	やや固結した泥・砂及び それらの互層(一部に礫 を挟む。)	調査海域の大部分に分 布するが,ほとんどが A層に覆われている。
C	〕層	下位層上面をオンラップ 状の不整合で覆う。	白く抜けたパターンまたはコントラ ストの弱い平行層理を示し,緩く傾 斜している。	固結した泥岩,砂岩及び それらの互層	富山湾に分布するが, 全域でB層に覆われて いる。
D	D_1	下位層上面をオンラップ 状の不整合で覆う。	コントラストの強い連続する平行層 理を示し,褶曲している。	固結した泥岩,砂岩及び それらの互層(一部に礫 岩を挟む。)	調査海域のほぼ全域に 分布し,水深約25m以 深ではほとんどが上位
層	D ₂	音響基盤	無層理状パターンであるが部分的に 傾斜した平行層理を示す。 上面は起伏に富み回折波を伴う。	固結した泥岩,砂岩,礫 岩,火山砕屑岩及び火成 岩類	層に覆われている。

(音響層序区分は、不整合等の地層境界を示す音響的反射面を追跡し、その3次元的分布状況を把握することによって行った。)

(音響層序区分は、不整合等の地層境界を示す音響的反射面を追跡し、その3次元的分布状況を把握することによって行った。)

1.1(3) 地質・地質構造 –海域の地質層序-

〇A層~D層について,音波探査の記録パターンや海底試料採取,ボーリング調査等を基に年代評価※を行い,海域の地質層序について整理すると下表のとおりとなる。

O敷地前面調査海域では、中期更新世~後期更新世の地層としてB₁層が対応することから、B₁層を用いて活動性評価を行う。その中でも、敷地近傍海域においては、B₁層は高分 解能音波探査の記録からB₁∪層とB₁∟層に細区分される。B₁υ層は音波探査の記録パターンなどから後期更新世の地層に対応すると考えられるものの、その年代値を明確に特定 することができなかったことから、活動性評価にあたっては、火山灰などにより年代値が明確である下位のB₁」層を用いて行う。

○敷地周辺海域(能登半島北方海域)については、他機関により分解能の高い音波探査記録(ブーマー、スパーカー及びウォーターガン)が得られており、敷地前面調査海域からの地質層序の連続性を確認できていることから、B₁層を用いて評価を行う。

〇七尾湾調査海域及び敷地周辺海域(能登半島東方海域)については,敷地前面調査海域からの地質層序の連続性を確認することができないことから,文献との対比を基に年代 評価を行い,前期更新世~後期更新世の地層であるB層(Q層)を用いて評価を行う。

※年代評価の詳細は, <u>補足資料1.2-3</u>

						海域の) 地	質				
地質	質時(セ	陸域の地質	敷地	前面調査	至海域 動地近傍海域	· 七尾湾詞	周查海域	能登	<u>敷地周辺</u> 半島北方海域	海 域 能登半自	,東方海域
	完新	世	沖積層	Â	層	A 層	А	層		A 層	н <u>с</u> , н	J/K/J/14-98
		後期	します。 した堆積層・ 高階層等		Bı	B 1U			Q 層	B 0 B 1	Q, E	8 層
第四紀	更新世	中期		B 僧	B 2	B 1 L B 2	В	僧		B B 2		
			植生階		В₃	Вз				B 3		
		前期			C 1	C 1				C 1		
	鮮新	世	氷見階	C 層	C 2	C 2	С	層	C 層	C 2	С	層
新第三紀			音川階									
	中立		東別所階		D 1	D 1		D 1		D 1		D 1
		<u>H</u>	黒瀬谷階									
			岩稲階								D	
古	第三紀		楡原階		D 2	D 2		D 2		D 2		D 2
先	第三紀		花崗岩・片麻岩等									

海域の地質層序



1.1(3) 地質•地質構造 一敷地前面調查海域 海底地質図-

OA層は、水深約140m以浅の大陸棚のほとんどの海域に分布する。

- OB層は、海士岬以北の海域の一部を除くほぼ全域に分布しており、水深約140m以浅ではA層に覆われている。
- OC層は,海士岬以北の海域の一部を除くほぼ全域に分布しており,ほとんどが上位層に覆われている。
- OD層は、ほぼ全域に分布するが安右エ門礁、前ノ瀬及び長平礁付近等を除き、上位層に覆われている。





凡 例
ノに ビ A層(後期更新世~完新世)分布域 B B層(中・後期更新世) C C層(鮮新世~前期更新世) D D層(先第三紀~鮮新世) Image: Complex and the state of the sta
十 向斜軸
No.8
No.8U
LINE-A → ²⁰⁰⁰ → 調査測線(東京大学地震研究所:エアガン・マルチチャンネル) K17 → ⁻⁹ → 調査測線(東京大学地震研究所:ブーマー・マルチチャンネル)
L5 → 一〇一一一 調査測線(産業技術総合研究所:ブーマー・マルチチャンネル)

第1144回審査会合 資料1-1 P.44 再掲

第1144回審査会合 資料1-1 P.45 再掲

1.1(3) 地質•地質構造 一敷地前面調查海域 海底地質断面図-

〇北部海域は、笹波沿岸及び前ノ瀬・長平礁周辺の顕著なD層の隆起で特徴づけられる。

笹波沿岸の隆起帯の西方及び南西方に小規模なD層の隆起が認められ,前ノ瀬・長平礁周辺の隆起帯の東方にも小規模なD層の隆起が認め られる。これら小隆起帯の北西縁及び西縁の地層は急傾斜している。

〇南部海域は、南西方向に広がる堆積盆地と、厚く堆積するC層及びB層で特徴づけられる。

C層及びB層中にはN-S方向に延びる2条の褶曲が認められ、これらの褶曲は東翼が急傾斜している。

<u>No.3測線(北部海域)</u>



<u>No.9測線(南部海域)</u>



敷地前面調査海域の海底地質断面図 (音波探査により取得したデータをもとに当社作成)

1.1(3) 地質•地質構造 一七尾湾調查海域 海底地質図-

第1144回審査会合 資料1-1 P.46 再掲

OA層は、沿岸部を除く大部分に分布する。

OB層は、大部分に分布するがほとんどがA層に覆われており、下位層上面の起伏を伴った侵食面を不整合に覆う。

OC層は、富山湾に分布するが全域でB層に覆われており、下位層上面をオンラップ状の不整合で覆う。

OD層は、ほぼ全域に分布し水深約25m以深ではほとんどが上位層に覆われている。



凡 例 A 層(後期更新世~完新世)分布域 B層(中・後期更新世) С C層(鮮新世~前期更新世) D層(先第三紀~鮮新世) D 〔A層(後期更新世~完新世)を除いた地質図〕 N-10 伏在断層及び断層番号 ____ 連続性のない伏在断層 地層境界 L-13 ---¹⁰⁰→ 調査測線(海上保安庁水路部 :スパーカー・シングルチャンネル)

1.1(3) 地質•地質構造 -七尾湾調查海域 海底地質断面図-

OD層上面が起伏に富み、B層及びA層はそれぞれ下位層の凹部を埋めて、ほぼ水平に堆積している。



2. 敷地周辺の断層の評価

2.1 敷地周辺の断層の評価(概要)

2.1(1) 陸域 -活断層評価フロー-

〇敷地からの距離に応じて、以下のフローに沿った活断層評価を実施した。

- ○敷地を中心とする半径30km範囲では、文献調査により抽出した断層等及び空中写真判読により抽出したリニアメント・変動地形について、詳細調査を実施し、活動性及び長さの評価を行った。
- 〇敷地を中心とする半径30km以遠では, 文献調査により把握した断層等の中から, 敷地への影響が大きな断層を抽出し, 必要に応じて詳細調査を実施し, 活動性及 び長さの評価を行った。
- Oまた、震源として考慮する活断層の評価にあたっては、近接して分布する断層との連動の可能性について、以下の手順で評価を行った。

・「地震調査委員会,国交省ほか(2014),文科省ほか(2015,2016,2017)による連動の評価」(以下,「国による連動の評価」と称する)は,専門家により詳細に検討 された結果であることから,重要な知見と位置づけ,国による連動の評価の内容については,当社の評価に反映した。

・上記の評価は、国が連動を考慮した断層の組合せに限定したものであることから、それ以外に連動を考慮すべきものがないかを確認するため、追加の連動評価を行った。追加の連動評価にあたっては、既存文献の調査、変動地形学的調査、地質調査及び地球物理学的調査の結果による地形及び地質構造、断層の活動履歴等に基づき、連動の有無について総合的に評価を行った。なお、総合的な評価に際しては、国が連動の有無を判断するために確認している各項目のデータの確認を行い、その結果も考慮した。



第1144回審査会合 資料1-1 P.51 再掲

【文献調查 陸域(半径30km範囲)】

〇敷地周辺陸域の活断層に関する文献を調査した。そのうち,主な文献※を下図に示す(その他の文献については, 補足資料1.1-1)。



【空中写真判読(リニアメント・変動地形判読基準)】

リニアメント・変動地形判読基準表

八米百	山地	・丘陵内	段丘面・扇状地面等	等の平坦面上
万策	崖・鞍部等	尾根・水系の屈曲	崖・溝状凹地等	撓み・傾斜面
	新鮮な崖・鞍部等の連続の良い	尾根・水系が長い区間で同方向に屈	崖・溝状凹地等の連続の良い配列からなり,	a. 撓み状の形態が鮮明であり, その量
	配列からなり,連続区間が長く,	曲し, かつ,	方向が水系の側刻方向・現海岸線の方向と異な	が大きいもの。
	両側の地形形態が類似し, 一様な	(1) 屈曲は鮮明であり,河川の規模	り、延長が長く、かつ、	b. 平坦面の傾斜角が大きいもの。
LA	高度差が認められ,かつ,延長上	と屈曲量との相関	(1)時代の異なる複数の段丘面に連続し,古	上記 a, b のうち, 量や傾斜角に累積性
	の段丘面に同方向の崖が認められ	あるいは,	い段丘面ほど比高が大きいもの。	があり、かつ、延長が長いもの。
変動地形である	るもの。	(2) 閉塞丘・風隙等の特異な地形	(2) 崖面が山地・丘陵側に向き, 段丘面の傾	
可能性が高い。		のいずれかが認められるもの。	斜方向とは逆向きを示すもの。	
			(3) 山地・丘陵内の明瞭な崖・鞍部等に連続	
			するもの。	
			のいずれかが認められるもの。	
	崖・鞍部等の連続の良い配列か	尾根・水系が同方向に屈曲し、屈曲	崖・溝状凹地等の連続の良い配列からなり ,	上記 a, b のうち,以下のいずれかに
	らなり、連続区間が長く、両側の	は鮮明であり、かつ、	延長は短いが方向が水系の側刻方向・現海岸線	相当するもの。
	地形形態が類似し、一様な高度差	(1) 連続区間は長いが、河川の規模	の万向と異なるもの、あるいは、万向が水糸の	(1) 延長は短いが量や傾斜角に累積
т	か認められ、かつ、	と出出重との相関、めるいは、 間室に、国際第の株里な地形の	側刻方回・現海岸線の方回であるか, 延長の長	(生かめり, 傾斜方向か段上面の傾)
LB	(1) 地形形態は鮮明でめるも	別奉工・風限寺の特異な地形の	いもののうら,	料力回とは逆回さじめるもの。
亦動地形でまっ	ちろしいけ	いりんも認められないもの。	(1) 時代の美なる複数の反正面に運就し、百 い段丘面はど比互が大きいたの	(2) 糸楨性は認められないが、延安が 長いたの
変動地形でめる	のついね, (2) 地形形能けわめ不鮮田であ	(2) 演結区間が短いが 河川の相構	(2) 岸面が山地・丘陸側に向き 段丘面の傾	マいもの。 (2) 遠ひ世の形能が鮮明であり その
可能性かめる。	るが 延長上の段氏面に同	と 屋前と同か 塩いか, 何川の焼く	(2) 産血が口地・工阪側に向き、技工面の頃 斜方向とけ道方向を示すもの	るが小さいが 研長が長く 傾斜
	方向の崖が認められるも	閉塞丘・風隙等の特異な地形が	(3) 山地・丘陵内の明瞭た崖・鞍部等に連続	室前の時代での, 運貨が良く, 展開 方向が段氏面の傾斜方向とけ道
	の。	認められるもの。	するもの。	向きであるもの。
			のいずれかが認められるもの。	
	崖・鞍部等の配列からなり、両	尾根・水系が同方向に屈曲し、かつ、	崖・溝状凹地等の配列からなり,かつ,	(1) 撓み状の形態が鮮明なもののう
	側で一様な高度差があるが,地形	(1) 連続区間が長いが, 屈曲は不明	(1) 方向が水系の側刻方向・現海岸線の方向	ち、上記以外のもの。
T	形態は一部で不鮮明,不連続か,	瞭であり, 屈曲量も小さく, 河	とやや異なり,時代の異なる複数の段丘	(2) 撓み状の形態が不鮮明であり, 平
СC	あるいは, 延長上の段丘面に崖が	川の規模と屈曲量との相関が	面に連続するが, 延長が短いもの。	坦面の傾斜角も小さいが, 延長が
亦動地形でもス	認められないもの。	認められないもの。	あるいは,	長いもの。
変動地形でのる		あるいは,	(2) 方向が水系の側刻方向・現海岸線の方向	(3) 延長は短いが, 傾斜方向が段丘面
可用ビビエルが広い。		(2) 連続区間は短いが, 屈曲は鮮明	であるが, 延長が長いもの, あるいは,	の傾斜方向とは逆向きであるも
		であり,河川の規模と屈曲量と	延長は短いが崖面が段丘面の傾斜方向	\mathcal{O}_{\circ}
		の相関が認められるもの。	とは逆向きであるもの。	
	崖・鞍部等の配列からなるが ,	尾根・水系が同方向に屈曲している	崖・溝状凹地等の配列からなるが、その方向	(1) 撓み状の形態が不鮮明なものの
L _D	連続が断続的か、あるいは地形形	が、連続区間が短く、屈曲が不鮮明で	が水系の側刻方向・現海岸線の方向と同方向で	うち、上記以外のもの。
	態が不鮮明であり、両側の高度差	あり、屈曲量が小さいもの。	あり、産面も段上面の傾斜方向と同方向であ	(2) 携み状の形態・傾斜面が段丘崖・
変動地形である	か一様ではないもの。		り、延長が短いもの。	砂丘の斜面形態との識別が困難
可能性は非常に				じめつか, 比戦的連続するもの。 (2) 博力世の形能、傾斜天が起来た
低い。				い 焼みれの形態・傾料面が幅か広
1-1-1-1-M				く, かつ, 疲いものの, 比較的連 続するもの

L_A: Aランクのリニアメント・変動地形、L_B: Bランクのリニアメント・変動地形、L_C: Cランクのリニアメント・変動地形、L_D: Dランクのリニアメント・変動地形

・リニアメント・変動地形の判読にあたっては、土木学会(1985)及び井上ほか(2002)の判読基準を参考に、能登半島は段丘面が発達しているという特徴を考慮し、 不明瞭な変動地形を見逃さないよう、段丘面を重視した判読基準を設定した。 ・共上ほか(2002)は土木学会(1985)に対して横ずれ断層による変位地形の基準を充実させており、本基準ではさらに段丘面に関する分類を「岸・満状凹地等」と

・井上ほか(2002)は土木学会(1985)に対して横ずれ断層による変位地形の基準を充実させており、本基準ではさらに段丘面に関する分類を「崖・溝状凹地等」と「 「 「 「 「 「 4 ふ・傾斜面」に細区分し、それぞれの地形要素に関する記載を充実させた。

【空中写真判読結果 陸域(半径30km範囲)】

・前頁の判読基準を基に、リニアメント・変動地形の判読を行った。 ・判読にあたっては、米軍、国土地理院及び当社撮影の空中写真(下表参照) から、撮影範囲及び土地利用状況等を踏まえ、適切な空中写真を選定した。

空中写真一覧表

撮影者	縮尺	年代
	約1/40,000	1947~1955年
光田	約1/20,000	1953年
不早	約1/15,000	1947~1949年
	約1/10,000	1952~1953年
	1/40,000	1965~1967年
同土地田院	1/20,000	1978年
闯工 地理阮	1/10,000	1975年
	1/10,000	1963年
	1/20,000	1978年
当社	1/15,000	1961年
	1/8,000	1985年

凡 例





敷地周辺陸域の段丘面及びリニアメント・変動地形分布図

2.1(1) 陸域 一断層一覧表一

【陸域(半径30km範囲)】

〇敷地周辺陸域において、文献調査及び空中写真判読により抽出した断層等を以下に示す。



No.	名 称
1	^{▶< ラ ₺} 福浦断層
2	 わこうだいみなみ 和光台南の断層 たか 高ツボリ山東方リニアメント たか 高ツボリ山北西方 I リニアメント たか 高ツボリ山北西方 II リニアメント
3	^{ながた} 長田付近の断層
4	^{たかはま} 高浜断層
(5)	とぎがわなんがん 富来川南岸断層
6	* だ 矢駄リニアメント
$\overline{\mathcal{O}}$	谷内西方の断層
8	^{さかみ} 酒見断層
9	^{たかつめやませいほう} 高爪山西方の断層
10	横田付近の断層
1	西谷内リニアメント
12	たじりただきせいほう 田尻滝西方の断層
(13)	
14)	^{こしがくちせいほう} 越ケロ西方の断層
(15)	別所付近の断層
16	小牧断層
1	対嵐断層
18	^{かしまだい} 鹿島台リニアメント
19	^{びじょうさん} 眉丈山第1断層
20	^{びじょうさん} 眉丈山第2断層

No.	名称
21)	とくだほっぽう 徳田北方の断層
22	とぎがわ 富来川断層
23	n L # L L L L L L L L L L L L L L L L L
24)	^{みどりがおか} 緑ヶ丘リニアメント
25	^{そぶく} 曽福リニアメント
26	^{おうちがたなんえん} 邑知潟南縁断層帯
27	^{⊃ぼやま は50} 坪山−八野断層
28	^{うちたかまつ} 内高松付近の断層
29	^{にしなかお} 西中尾リニアメント
30	^{しもからかわ} 下唐川リニアメント
31	**たせいほう 小又西方の断層
32	原断層
33	。 能都断層帯

水色はリニアメント・変動地形は判読されないが, 文献に図示された主な断層等



50km

この図は、敷地を中心とする半径100km範囲(半径30km範囲を除く)において地震調査委員会 によって示されている主要活断層帯(他の文献においてそれらに関連するとされている断層含 む)及び糸魚川ー静岡構造線活断層系を図示したものである。

200km

2.1(2) 海域 -活断層評価フロー-

〇敷地からの距離に応じて、以下のフローに沿った活断層評価を実施した。

- 〇敷地を中心とする半径30km範囲では、文献調査及び海上音波探査により抽出した断層等について、詳細調査を実施し、活動性及び長さの評価を行った。音波探査 記録の解析は、当社が実施した調査だけではなく、他機関により実施された調査についても、独自に解析を行い、評価した。
- 〇敷地を中心とする半径30km以遠では、文献調査により把握した断層等の中から、敷地への影響が大きな断層を抽出し、必要に応じて音波探査記録の解析等の詳細調査を実施し、活動性及び長さの評価を行った。
- Oまた、震源として考慮する活断層の評価にあたっては、近接して分布する断層との連動の可能性について、以下の手順で評価を行った。
 - ・国による連動の評価は、専門家により詳細に検討された結果であることから、重要な知見と位置づけ、国による連動の評価の内容については、当社の評価に反 映した。
 - ・上記の評価は、国が連動を考慮した断層の組合せに限定したものであることから、それ以外に連動を考慮すべきものがないかを確認するため、追加の連動評価 を行った。追加の連動評価にあたっては、既存文献の調査、変動地形学的調査、地質調査及び地球物理学的調査の結果による地形及び地質構造、断層の活動 履歴等に基づき、連動の有無について総合的に評価を行った。なお、総合的な評価に際しては、国が連動の有無を判断するために確認している各項目のデータの確認を行い、その結果も考慮した。



第1144回審査会合 資料1-1 P.57 一部修正

【文献調査 (敷地前面調査海域)】





【文献調査 (七尾湾調査海域)】





敷地周辺海域(半径30km以遠)の文献断層分布図

【海上音波探查結果(敷地前面調查海域)】





凡 例



【海上音波探查結果 (七尾湾調查海域)】



【海上音波探查結果 (半径30km以遠)】



敷地周辺海域(半径30km以遠)の断層分布図



例

凡

2.1(2)海域 一断層一覧表一

【海域(半径30km範囲)】

〇敷地周辺海域において、

文献調査及び海上音波探査により抽出した断層等を以下に示す。



No.	名称
A	^{かぶといわおき} 兜岩沖断層
₿	ご ばん じま ねき 碁盤島沖断層
©	^{ぁ ま みさきねき} 海士岬沖断層帯
D	ս ՀԱ ՀՅՅԾՆ 羽咋沖東撓曲
®	のとははん 35 能登島半の浦断層帯 ※1
Ð	^{む せき} 無関断層 ^{※2}
G	^{しま べっしょ} 島別所北リニアメント ^{※1, 2}
\oplus	^{- な ぉ} 七尾湾調査海域の断層 _ (N−1断層, N−2断層, N−8断層)
1	徳山ほか(2001)の断層
J	鈴木(1979)の断層
K	は (い おきにし 羽咋沖西撓曲
\bigcirc	^{さきなみ おき} 笹波沖断層帯(東部)
M	^{ささなみ おき} 笹波沖断層帯(西部)
N	田中(1979)の断層
\bigcirc	まえの せ とうほう 前ノ瀬東方断層帯

※1:空中写真判読により抽出(能登島半の浦断層帯については陸域のみ)。 ※2:能登島半の浦断層帯と併せて説明するため、海域の断層として整理。

敷地周辺海域(半径30km範囲)の断層分布図

第1144回審査会合 資料1-1 P.64 再掲

【海域(半径30km以遠)】



No.	名称
a	F _u 2(鈴木(1979)で示された断層)
۵	とやまわんにしがわかいいき 富山湾西側海域断層(南部)
©	とやまわんにしがわかいいき 富山湾西側海域断層(北部)
d	ТВЗ
e	さるやまみさきほっぽうなき 猿山岬北方沖断層
ſ	^{さるやまみさきいせい} 猿山岬以西の断層
g	KZ3(文科省ほか(2015)で示された断層)
h	KZ4(文科省ほか(2015)で示された断層)
(j)	F _u 1(鈴木(1979)で示された断層)
Ú	^{さるやまおき} 猿山沖セグメント
k	^{ゎじまおき} 輪島沖セグメント
	^{すずおき} 珠洲沖セグメント
m	^{ろっこう} 禄剛セグメント
n	KZ6(文科省ほか(2015)で示された断層)
0	KZ5(文科省ほか(2015)で示された断層)
Ø	^{うおづ} 魚津断層帯
(P)	TB5(文科省ほか(2015)で示された断層)
r	TB6(文科省ほか(2015)で示された断層)
S	JO1(文科省ほか(2015)で示された断層)
t	JO2(文科省ほか(2015)で示された断層)
U	JO3(文科省ほか(2015)で示された断層)
V	NT1(文科省ほか(2015)で示された断層)
W	FU1(文科省ほか(2015)で示された断層)
×	FU2(文科省ほか(2015)で示された断層)
Y	FU3(文科省ほか(2015)で示された断層)
Z	NT2(文科省ほか(2015)で示された断層)
ab	NT3(文科省ほか(2015)で示された断層)

2.4 敷地周辺海域(30km範囲)の断層の評価

2.4.1 海士岬沖断層帯

第1144回審査会合 資料1-1 P.103 一部修正

2.4.1(1) 海士岬沖断層帯の評価結果

【文献調查】(P.77)

○岡村(2007a)は、NE-SW方向の第四紀向斜軸及び背斜軸を図示し、その基部に南東傾斜の逆断層が伏在すると記載している。井上ほか(2007)は、海士岬沖断層帯に対応する位置に断層を 図示し、長さ約17kmで、いくつかの屈曲を有し、海底面に変位は認められないが完新統に変形が認められるとしている。 ○国交省ほか(2014)は、海士岬沖断層帯に対応する位置に、断層トレースを記載しているが、断層モデルを設定していない。

○文科省ほか(2015)は、海士岬沖断層帯に対応する位置に震源断層モデルとしてNT9(走向:34度、傾斜:60度、断層長さ:18.4km)を設定している。

紫字:第1144回審査会合以降に変更した箇所



はP.87。

2.4.1(2) 海士岬沖断層帯の文献調査

〇岡村(2007a)は,産業技術総合研究所(地質調査所)による調査(<u>調査測線①</u>)から, NE-SW方向の第四紀向斜軸及び背斜軸を図示し,その基部に南東傾斜の逆断層が伏在すると記載して いる。

〇井上ほか(2007)は、2007年能登半島地震の震源域で産業技術総合研究所による調査(<u>調査測線②</u>)、東京大学地震研究所による調査(<u>調査測線③</u>)及び当社が地震前に実施した音波探査 記録(<u>調査測線④</u>)等から、海士岬沖断層帯に対応する位置に断層を図示し、長さ約17kmで、いくつかの屈曲を有し、海底面に変位は認められないが完新統に変形が認められるとしている。 〇佐藤ほか(2007b)は、石油開発公団による調査を再解析し、海士岬沖断層帯に対応する断層について、既存の正断層の再活動である可能性が高いと記載している。

〇井上・岡村(2010)は、岡村(2007a)及び井上ほか(2007)の調査結果から、海士岬沖断層帯に対応する位置に活逆断層を図示している。

○国交省ほか(2014)は、海士岬沖断層帯に対応する位置に、断層トレースを図示しているが、断層モデルを設定していない。

○文科省ほか(2015)は、岡村(2007a)及び井上・岡村(2010)が示した構造に対応する位置に、震源断層モデルとしてNT9(走向:34度、傾斜:60度、断層長さ:18.4km)を設定し、産業技術総合研究所による調査(調査測線①②)、石油開発公団による調査及び佐藤ほか(2007b)の二船式反射法地震探査(調査測線⑤)により、60°の東傾斜の断層と判断している。文科省ほか(2021)では、活動性の評価を確実性Aクラス(第四紀後期までの地層が、変形・変位を受けている)としている。





	凡例										
No. 4 -0-05-0-	調査測線(北陸電力:スパーカー·シングルチャンネル・約2450ジュール): 調査測線(④										
No. 4 · S5	調査測線(北陸電力:スパーカー·シングルチャンネル・約360ジュール) <u>: 調査測線④</u>										
No. 8U5	調査測線(北陸電力:ブーマー·マルチチャンネル・約200ジュール) <u>:調査測線④</u>										
LINE-A -0 00	調査測線(東京大学地震研究所:エアガン・マルチチャンネル) :調査測線(5)										
K22	調査測線(東京大学地震研究所:ブーマー・マルチチャンネル) :調査測線③										
L10 -25 N1 -20	調査測線(産業技術総合研究所:ブーマー・マルチチャンネル) <u>:調査測線②</u>										
NI-02BM	調査測線(原子力安全・保安院:ブーマー・マルチチャンネル)										
NI-06MS	調査測線(原子力安全・保安院:ウォーターガン・マルチチャンネル)										
N−120 -©++©-	調査測線(地質調査所:エアガン・シングルチャンネル) <u>:調査測線①</u>										
L10 -0-35-0-	調査測線(三澤(1997):ウォーターガン・シングルチャンネル)										
14 <u>-6000</u> 0-	調査測線(文部科学省研究開発局・国立大学法人東京大学地震研究所 :エアガン・マルチチャンネル)										
H73-1 <u>700</u> O	調査測線 (アガン・マルチチャンネル) 枠囲みの内容は機密事項 に属しますので公開でき										
SJ1407 oo	<u>しません。</u> 調査測線(海洋研究開発機構:エアガン·マルチチャンネル)										
文献による断層・褶曲											
+++	岡村 (2007a) による第四紀向斜軸・背斜軸										
	井上他 (2007) による向斜軸・背斜軸(逆断層の伏在を推定) 井上他 (2007) による断層(赤:完新統に変位,変形有り 青:活動時期不明)										
<u></u>	井上・岡村 (2010) による活逆断層										
	国交省ほか(2014)による津波断層モデルの位置(破線は断層トレース)										
	文科省ほか(2015)による震源断層モデルの上端位置										

第1144回審査会合 資料1-1 P.105 一部修正

2.4.1(3) 海士岬沖断層帯の活動性 –海士岬沖断層帯周辺の地質図–

から構成される。

○海士岬沖断層帯周辺には、D層の顕著な隆起帯が認められ、この隆起域は志賀町笹波沿岸の隆起帯(笹波沖隆起帯)とその南西方の小規模な隆起帯(海士岬沖小隆起帯)からなる。
 ○海士岬沖断層帯は、笹波沖隆起帯西縁から海士岬沖小隆起帯の西縁に沿って分布するD層が急に落ち込む位置の基部に推定している撓曲

紫字:第1144回審査会合以降に変更した箇所



2.4.1(3) 海士岬沖断層帯の活動性 -No.7-2測線, No.7-1-3U測線-

第1144回審査会合 資料1-1 P.109 一部修正

ONo.7-2測線において、海士岬沖小隆起帯西縁にあたる測点5付近でC₂層, D₁層及びD₂層に西落ちの急傾斜部が認められ、本測線とほぼ同位置の分解能の高い No.7-1-3U測線(次頁)において、測点19付近でB₁層下部、B₂層、B₃層及びC₁層に西落ちの変形が認められることから撓曲を推定した。変形はB₁層下部まで及んで いることから、B」層以上に変位、変形が認められると判断した。本撓曲は相対的隆起側(東側)に背斜構造が認められ、東傾斜の逆断層が伏在することが推定され る。





古第三紀

先第三紀

D₂層

約1km

【No.7-1-3U測線】





20

C₂

15

350m

D₂

23

約500m

第1144回審査会合 資料1-1 P.108 一部修正

2.4.1(3) 海士岬沖断層帯の活動性 - No.6.5-1U測線-

ONo.6.5-1U測線において,海士岬沖小隆起帯西縁にあたる測点9付近でB₁層, B₂層, B₃層, C₁層及びC₂層上部に西落ちの変形が認められることから撓曲を推定した。 変位,変形はA層に及んでいないが, B₁層まで変形は及んでいることから, B₁層以上に変位,変形が認められると判断した。本撓曲は相対的隆起側(東側)に背斜構 造が認められ,東傾斜の逆断層が伏在することが推定される。

Oまた, 測点3付近でB₃層, C₁層, C₂層及びD₁層に西落ちの変形が認められることから撓曲を推定した。A層及びB₁層は層厚が薄く, 内部構造を確認できないことから, B₁層以上に変位, 変形の可能性が否定できないと判断した。



2.4.1 (3) 海士岬沖断層帯の活動性 - No.6測線-

ONo.6測線において、 笹波沖隆起帯西縁にあたる測点50付近で B_2 層基底、 B_3 層、 C_1 層、 C_2 層及び D_1 層に西落ちの変形が認められることから 持曲を推定した。 変形はA層及び B_1 層に及んでいないことから、 B_1 層以上に変位、変形は認められないと判断した。 左図節 ←W E 40m 50m 100m 猿山岬 150m 凡 200m 対象断層 対象外断層)断層(伏在断層) 背斜軸 撞曲 向斜動 250m 右図記録範囲 断 層 伏在断層 建続性のない断層 300m (測線位置における活動性 B」層以上に変位、変形が認められる B₁層以上に変位,変形の可能性が否定できない B₁層以上に変位,変形が認められない 0 350m 調査測線(北陸電力:スパーカー・シングルチャンネル・約2450ジュール) 調査測線(北陸電力:スパーカー・シングルチャンネル・約360ジュール) 400m 55 約1km 調査測線(北陸電力:ブーマー・マルチチャンネル・約200ジュール 波沖 調査測線(東京大学地震研究所:エアガン・マルチチャンネル 調査測線(東京大学地震研究所:ブーマー・マルチチャンネル) 起 調査測線(産業技術総合研究所:ブ・ マルチチャンネル 海士岬 調査測線(原子力安全・保安院:ブ マルチチャンネル 40m 50m 北陸電力スパーカー 45 調査測線(原子力安全・保安院:ウォーターガン・マルチチャンネル) (No.6) (地質調査所:エアガン・シングルチャンネル) 100m 調査測線(三澤(1997):ウォーターガン・シングルチャンネル) Di, 調査測線(文部科学省研究開発局・国立大学法人東京大学地震研究所 D2 B₂ : エアガン・マルチチャンネル) 150m 調査測線 ニアガン・マルチチャンネル) B₃ 調査測線(海洋研究開発機構:エアガン・マルチチャンネル) 200m 枠囲みの内容は機密事項に属しま Ct すので公開できません 地質時代 地層名 250m 完新世 A 層 志賀原子力発電所 後期 Bı層 C2 300m B₂層 中期 B₃層 前期 C」層 志 1:15 350m C₂層 鮮新世 No.9-2 D」層 中新世 D 5 10km 400m 古第三紀 D₂層 約1km 先第三紀 位置図 D_2

第1144回審査会合 資料1-1 P.107 再掲

2.4.1 (3) 海士岬沖断層帯の活動性 - No.5測線-

- ONo.5測線において, 笹波沖隆起帯西縁にあたる測点5付近でB2層基底, B3層, C1層, C2層, D1層及びD2層に西落ちの変形が認められることから撓曲を推定した。変形はA層及び B1層に及んでいないことから, B1層以上に変位, 変形は認められないと判断した。
- 〇また, 測点4付近でA層下部, B₁層, B₂層及びD₂層に西落ちの変位が推定されることから断層を推定した。変位, 変形はA層上部及び海底面に及んでいないが, A層下部まで変 位は及んでいることから, B₁層以上に変位, 変形が認められると判断した。この断層は連続性, 佐藤ほか(2007a)の知見から笹波沖断層帯(東部)の分岐断層※に対応すると判 断した。



第1144回審査会合 資料1-1 P.113 再掲

2.4.1(4) 海士岬沖断層帯の端部 - 南西端調査 K18測線-

ONo.7-2測線で推定した撓曲の南西方延長にあたるK18測線において、いずれの地層も沖側に向かって緩やかに傾斜しており、断層等を示唆するような変位、変形は認められない。



2.4.1(4) 海士岬沖断層帯の端部 - 南西端調査 No.8測線-

OK18測線のさらに南西方延長にあたるNo.8測線において、いずれの地層にも海士岬沖断層帯に対応する断層等を示唆するような西落ちの変位、変形は認められない。 〇測点25付近の東落ちの変形から推定される撓曲は、羽咋沖東撓曲として別途評価している。



2.4.1(4) 海士岬沖断層帯の端部 -北東端調査-

○海士岬沖断層帯は海士岬沖小隆起帯~笹波沖隆起帯の西縁に沿って分布するD層が急に落ち込む位置の基部に推定している撓曲構造(◀, ◀)からなり, 笹波沖隆起帯の内部に は変位量の小さな断層構造(┫)が認められる。これらについて, 海上音波探査を詳細に確認し, 北東端の評価を行った。

○海士岬沖小隆起帯西縁に撓曲構造(◀)が分布し(K17測線 等),その北東方の笹波沖隆起帯西縁にも撓曲構造(◀)が連続して分布する(No.5.5測線, No.5測線 等)(P.88~96)。 ONo.5測線において,笹波沖隆起帯西縁の撓曲構造(◀)に加えて,笹波沖隆起帯内に変位量の小さな断層構造(◀)が認められ,2つの構造が並走する区間が存在する(P.96)。

ONo.5測線の北方延長に位置するL11-1測線, K25-2測線では, 笹波沖隆起帯西縁の撓曲構造(<)は認められなくなり, 笹波沖隆起帯内の断層構造(→)のみが認められる(P.97, 98)。 〇笹波沖隆起帯内の断層構造(→)については, L11-1測線の北東方の測線(L7測線 等)(P.94~106)においても連続しており, L6測線で認められなくなる(P.107)。

○笹波沖隆起帯内の断層構造(┫)は、佐藤ほか(2007a)が2007年能登半島地震の震源域で実施した反射法地震探査により、笹波沖断層帯(東部)と分岐の関係にあるとされている (P.119)。

Oこれを踏まえ,海士岬沖小隆起帯西縁~笹波沖隆起帯西縁に沿ってD層が急に落ち込む位置の基部に推定している撓曲構造(∮, ∮)を海士岬沖断層帯,笹波沖隆起帯内の変位量の小さな断層構造(┥)を笹波沖断層帯(東部)の分岐断層と評価する。

〇以上のことから,海士岬沖断層帯の北東端は,笹波沖隆起帯西縁の撓曲構造(<)が認められなくなるL11−1測線と評価する。



【文献との評価の違いについて】

○海士岬沖断層帯の北東端について、当社はL11-1測線としている。しかし、当社が笹波沖断層帯(東部)の分岐断層としている区間も含めて海士岬沖断層帯としている知見(井上・岡村(2010)
 等)があることから、当社と文献との評価の違いについて考察した。

〇井上・岡村(2010)は, ブーマー(左下図 —)及びエアガン(左下図 —)で1つの構造として断層(▶)を評価している(右下図上段)。

〇当社は, No.5測線(スパーカー)において, 笹波沖隆起帯内の変位量の小さな断層構造(┥)及び笹波沖隆起帯西縁の撓曲構造(く)を認定し, 井上・岡村(2010)が1つの構造として断層(ト) を評価している区間において, 2つの構造が並走すると判断している。

○これらのことから、当社が海士岬沖断層帯と笹波沖断層帯(東部)に区別した2つの構造(く, -)については、井上・岡村(2010)は1つの構造(ト)として評価している。



【No.6.5測線】

ONo.6.5測線において,海士岬沖小隆起帯西縁付近にあたる測点5.5付近でB₃層基底, C₁層, C₂層及びD₁層に西落ちの変形が認められることから撓曲(◀)を推定した。 A層及びB₁層は内部構造を確認できないことから, B₁層以上に変位, 変形の可能性が否定できないと判断した。

○海士岬沖小隆起帯西縁にあたる測点2.5付近でB₁層, B₂層, B₃層, C₁層及びC₂層に西落ちの変形が認められることから撓曲(∮)を推定した。変形はB₁層に及んでいることから, B₁層以上に変位, 変形の可能性が否定できないと判断した。

〇井上・岡村(2010)は、断層の推定に当測線を用いていない。



【K17測線】

OK17測線において、海士岬沖小隆起帯西縁にあたる測点19.5付近でB₁層, B₂層, B₃層及びC₁層に北西落ちの変形が認められることから撓曲(く)を推定した。変形は B₁層に及んでいることから、B₁層以上に変位、変形が認められると判断した。この撓曲は隣接する測線(No.105.5-1測線(P.90), No.6.5測線(P.88))で認められた撓 曲と連続すると判断した。

〇井上・岡村(2010)は、当社が撓曲を推定した位置とほぼ同じ位置に向斜軸を示している。



				r		191			
対象断層	層 □□)断層	(伏在断層)				対象外断層)断層(伏在断層)	背余
4	撓曲	Arts 1773					撓曲	-	向余
	石凶記詞	如田				⊤断	層 在断層}連	続性のない断層	ŝ
		活動性) B ₁ 層以上 B ₁ 層以上 B ₁ 層以上	に変位, に変位, に変位,	変形が認め 変形の可能 変形が認め	かられる 能性が否う かられない	定できない い			
No. 4	-0-0-0-	調査測線	(北陸電	力 : スパー	カー・シ	ングルチャン	ンネル・糸	52450ジュール))
No. 4 · S	-0-0-0-	調査測線	(北陸電	カ:スパー	カー・シン	ングルチャン	ンネル・糸	5360ジュール)	
No. 8U	-0-0-0-	調査測線	(北陸電	カ:ブーマ	ー・マルき	チチャンネル	レ・約200	ジュール)	
LINE-A	-0 0 0	調査測線	(東京大	学地震研究	所:エア	ガン・マル	チチャン	ネル)	
K22		調査測線	(東京大	学地震研究	所:ブー	マー・マル	チチャン	ネル)	
	- 8	調査測線	(産業技	術総合研究	所:ブー	マー・マル	チチャン	ネル)	
N1-04BM		調査測線	(原子力	安全・保安	院 : ブー	マー・マル	チチャンキ	ヘル)	
NI-04MS		調査測線	(原子力	安全・保安	院:ウォ	ーターガン	・マルチョ	チャンネル)	
N-120	-0++0-	調査測線	(地質調	査所:エア	ガン・シ	ングルチャン	ンネル)		
14		調査測線 :エアガン	(文部科 ン・マル	学省研究開 チチャンネ	発局・国 ル)	立大学法人	東京大学	地震研究所	
H73-1	-0-0-	調査測線		: I	アガン・	マルチチャ	ンネル)		
文献に	よる断層・神	習曲							
-	~ ~ ^ ^	井上・岡	村 (2010)	による活達	的層				
+		井上・岡	村(2010)	による向翁	斗軸・背余	斗軸			

枠囲みの内容は機密事項に属しますので

公開できません。

地質時代

完新世

後期

白田

前期

鮮新世

中新世

古第三紀

先第三紀

1:6

地層名

A 層

Bı層

B2層

B₃層

C₂層

D」層

D₂層



89