### 2.6.5.2 笹波沖断層帯(東部)~笹波沖断層帯(西部)の地質構造

○ 笹波沖断層帯(東部)と笹波沖断層帯(西部)について,両断層が近接して分布していることを踏まえ,笹波沖断層帯(東部) ~ 笹波沖断層帯(西部)間の地質構造について検討 した。

〇調査結果は以下のとおり。

- ・両断層の地質構造の観点から比較すると, 笹波沖断層帯(東部)は, 笹波沖隆起帯の北縁に沿った断層構造であるが, 笹波沖断層帯(西部)は, 笹波沖小隆起帯の北縁から 北西縁に沿った断層と非対称褶曲から構成されている(下図)。
- ・両断層の幾何形状の観点から比較すると, 笹波沖断層帯(東部)は笹波沖隆起帯の北縁に沿って, 直線的なENE-WSWの走向を示し, 笹波沖断層帯(西部)との境界付近で NE-SW走向となり, ステップ状に屈曲する。笹波沖断層帯(西部)は, 笹波沖小隆起帯に沿って, NE-SW走向を示し, 南西側では断層が非対称褶曲に変化しながら分岐してい る(下図)。
- ・2007年能登半島地震の余震分布からは,本震発生から最大余震までの期間に発生した余震の分布は笹波沖断層帯(東部)の範囲に集中している(下図)。なお,地震発生か ら約2ヵ月間の余震分布からは,笹波沖断層帯(西部)の北東側にも一部余震の発生が認められる(次頁)。
- ・ブーゲー異常図からは,笹波沖断層帯(東部)に沿って,重力異常急変部が認められるが,笹波沖断層帯(西部)は重力異常の等値線に直交するように分布しており,笹波沖 断層帯(東部)~笹波沖断層帯(西部)との間には連続する重力構造は認められない(次々頁)。
- 〇上記の結果を踏まえると, 地質構造, 幾何形状, 2007年能登半島地震の知見及びブーゲー異常図からは, 笹波沖断層帯(東部)と笹波沖断層帯(西部)は2つの区間に分かれて 活動することが推定されるが, 余震分布が一部笹波沖断層帯(西部)にも認められることから, 地震動評価においては笹波沖断層帯(東部)と笹波沖断層帯(西部)を「笹波沖断 層帯(全長)」として約45km区間を評価することとする。



### 【2007年能登半島地震の余震分布(地震発生から約2ヵ月間)】



・臨時陸上地震観測(2007年3月25日~5月末頃, Sakai et al.(2008)), 海底地震観測(2007年4月5日~5月8日, Yamada et al.(2008))による 余震分布から, 笹波沖断層帯(西部)の北東側にも一部余震の発生が 認められる。

Fig. 6. Comparison between surface traces of active faults revealed by a previous marine survey (Katagawa *et al.*, 2005; Okamura, 2008) and the hypocenter distribution, which is a combined result by a temporal land seismic network (Sakai *et al.*, 2008) and our results. Size of circles corresponds to magnitude, and focal depths are distinguished by a color code. Crosses indicate positions of seismic stations. Upper: Distribution of epicenters of the aftershocks. Black lines named as F14, F15, F16 show active faults by Katagawa *et al.* (2005), and pink line shows active faults by Okamura (2008). Open and solid black stars indicate epicenter of the mainshock and a largest aftershock in onshore region determined by Sakai *et al.* (2008), respectively. Blue star denotes relocated the epicenter of the largest aftershock in offshore region. Lower: Depth distributions of the hypocenters in the upper figure. Brown and red inverted triangles indicate seafloor positions of active faults by Katagawa *et al.* (2005) and Okamura (2008), respectively.

2.6.5.2 笹波沖断層帯(東部)~笹波沖断層帯(西部)の地質構造 -重力異常-

○重力異常の等重力線に対して, 笹波沖断層帯(東部)は走向はほぼ一致しているが, 笹波沖断層帯(西部)の走向はほぼ直交しており, 両断層 で重力異常の連続性は認められない。



# 2.6.6 前ノ瀬東方断層帯

## 2.6.6(1) 前ノ瀬東方断層帯の評価結果

#### 【文献調査】(P.144)

- 〇井上ほか(2007)は,前ノ瀬東方断層帯に対応する位置に断層,褶曲を図示し,長さ約10km以下で,多くが南東傾斜の逆断層とその上盤の非対称な背斜構造からなり,完新世以降の活動は判断できないが,少なくとも更新世には活動した可能性が高いとしている。
- 〇日本海における大規模地震に関する調査検討会(2014)(以下,国交省ほか(2014))は,前ノ瀬東方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 モデルとして設定していない。
- 〇「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は,前ノ瀬東方断層帯に対応する位置に,震源断層モデ ルを設定していない。



## 2.6.6(2) 前ノ瀬東方断層帯の文献調査

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①</u>)及び東京大学地震研究所による調査(<u>調査測線②</u>)の結果から,前ノ瀬東方断層帯に対応する位置に断層,褶曲を図示している。長さ約10km以下で、多くが南東傾斜の逆断層とその上盤の非対称な背斜構造からなり、完新 世以降の活動は判断できないが、少なくとも更新世には活動した可能性が高いとしている。

〇井上・岡村(2010), 尾崎ほか(2019)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③</u>)を基にした岡村(2007), 井上ほか(2007)を基に, 前ノ瀬東方 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,前ノ瀬東方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,断層モデルとして設定していない。

〇「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は, 前ノ瀬東方断層帯に対応する位置に, 震源断層モ デルを設定していない。





## 2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 –前ノ瀬東方断層帯周辺の地質図-

〇前ノ瀬東方断層帯周辺には,北西方にはD層の隆起が認められ(長平礁,前ノ瀬),さらに南東方には小規模なD層の隆起が認められる(前ノ瀬 東方小隆起帯)。

〇前ノ瀬東方断層帯は,前ノ瀬東方小隆起帯の北西縁及びその周辺の海域に短い断層が密集し, 雁行または斜交しながら分布する断層群から 構成され,前ノ瀬東方小隆起帯の北西縁周辺に比較的規模の大きな断層が位置している。



前ノ瀬東方断層帯周辺の地質図

## 2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 -L5測線-

OL5測線において, 測点15付近でB2層下部, B3層, C1層, D2層に北西落ちの変位が認められ, 測点13付近でB2層下部, B3層, C1層に変形が認められ, D2層に南東落ちの変位が推定されることから, 2条の断層を推定した。



2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 -L11測線-

OL11測線において, 測点45付近でB<sub>1</sub>層, B<sub>2</sub>層に変形及び, B<sub>3</sub>層, C<sub>1</sub>層, D<sub>2</sub>層に北西落ちの変位が認められ, 測点61付近でB<sub>1</sub>層下部に変形及び B<sub>2</sub>層, B<sub>3</sub>層, C<sub>1</sub>層, C<sub>2</sub>層, D<sub>2</sub>層に北西落ちの変位が認められることから, 2条の断層を推定した。



## 2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 -No.2.5測線-

ONo.2.5測線において,測点22付近,測点19付近でB<sub>1</sub>層基底,B<sub>3</sub>層,C<sub>1</sub>層,C<sub>2</sub>層,D<sub>1</sub>層,D<sub>2</sub>層に西落ちの変位,変形が認められ,測点15付近でB<sub>1</sub> 層基底, B<sub>3</sub>層, C<sub>1</sub>層, C<sub>2</sub>層, D<sub>1</sub>層, D<sub>2</sub>層に東落ちの変位, 変形が認められる。また, 測点11付近でC<sub>1</sub>層, C<sub>2</sub>層, D<sub>1</sub>層, D<sub>2</sub>層に東落ちの変位, 変 形が推定され、測点21付近でD1層、D2層に西落ちの変位が認められることから、5条の断層を推定した。

1:15

迪屬名

A 層

Bī層

B:層

B.)層

C<sub>1</sub>層

C:層

Dī層

D<sub>2</sub>層

空新世

能新世

中新世





## 2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 -L15測線-

OL15測線において, 測点58付近でB<sub>2</sub>層, B<sub>3</sub>層, C<sub>1</sub>層に変形及びC<sub>2</sub>層, D<sub>1</sub>層に北西落ちの変位が認められ, 測点60付近でB<sub>2</sub>層, B<sub>3</sub>層に変形及び C<sub>1</sub>層, C<sub>2</sub>層, D<sub>1</sub>層に北西落ちの変位が認められ, 測点67付近でB<sub>1</sub>層下部に変形及びB<sub>2</sub>層, B<sub>3</sub>層, C<sub>1</sub>層, C<sub>2</sub>層, D<sub>2</sub>層に北西落ちの変位が認めら れることから, 3条の断層を推定した。



## 2.6.6(3) 前ノ瀬東方断層帯の活動性 -No.102-2測線-

ONo.102-2測線において, 測点27付近でB₂層下部, B₃層, C₁層, C₂層上部に変形及びC₂層下部, D₁層, D₂層に北落ちの変位が認められ, 測点29付近でB₂ 層下部, B₃層, C₁層, C₂層上部に変形及びC₂層下部, D₂層に北落ちの変位が認められることから2条の断層を推定した。

1:15

地層名

A 層

Bī層

B:層

B:層 C:層

C:層

Dī層

D:層





150

## 2.6.6(4) 前ノ瀬東方断層帯の端部 ー北東端調査 L4測線ー

OL5測線で断層を推定した北東方延長にあたるL4測線において、いずれの地層にも断層を推定できるような変位、変形は認められない。



## 2.6.6(4) 前ノ瀬東方断層帯の端部 ー北東端調査 L3測線ー

OL4測線のさらに北東方延長にあたるL3測線において、いずれの地層にも断層を推定できるような変位、変形は認められない。



## 2.6.6(4) 前ノ瀬東方断層帯の端部 - 南西端調査 No.6測線, No.101-1測線-

ONo.102-2測線で断層を推定した南西方延長にあたるNo.6測線, No.101-1測線において, いずれの地層にも断層を推定できるような変位, 変形 は認められない。





前ノ瀬東方断層帯



## 2.6.6(4) 前ノ瀬東方断層帯の端部 ーまとめー

#### ■北東端

○海上音波探査の結果, L5測線で断層を推定した北東方延長にあたるL4測線, L3測線において, いずれの地層にも変位, 変形は認められない。 ⇒断層構造が認められないことを確実に確認したL4測線を前ノ瀬東方断層帯の北東端と評価。

#### ■南西端

○海上音波探査の結果, No.102-2測線で断層を推定した南西方延長にあたるNo.6測線, No.101-1測線において, いずれの地層にも変位, 変形は認められない。
 ⇒断層構造が認められないことを確実に確認したNo.6測線を前ノ瀬東方断層帯の南西端と評価。

〇以上のことから,前ノ瀬東方断層帯の長さについては,断層構造が認められないことを確認したL4測線(北東端)からNo.6測線(南西端)までの約29.5km区間を評価。



155

〇前ノ瀬東方断層帯の深部構造を確認するため、ブーゲー異常図、水平一次微分図を作成した。 〇ブーゲー異常図及び水平一次微分図によれば、前ノ瀬東方断層帯の南東部に対応するNE-SW走向の重力異常急変部が認められる。



# 2.6.7 能登島半の浦断層帯・無関断層・島別所北リニアメント・ 七尾湾調査海域の断層

### 2.6.7 能登島半の浦断層帯・無関断層・島別所北リニアメント・七尾湾調査海域の断層の評価概要

- 〇半の浦西断層,半の浦東断層,七尾湾調査海域の断層(N-1~N-11),須曽リニアメント,島別所北リニアメント,島別所南リニアメント,無関断層について,評価を行った。 〇半の浦西断層及び半の浦東断層は,後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。
- ○七尾湾調査海域の断層は、N-1~N-3、N-7~N-9、N-11に後期更新世以降の活動は認められないものの、N-4~N-6、N-10は後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。
  ○半の浦西断層及び半の浦東断層と、それらの南方延長の海域に分布し後期更新世以降の活動が認められるN-4~N-6、N-10と後期更新世以降の活動が認められないN-3、N-7、N-9、N-11は、走向及び落ちの方向が一致していることから、安全側に判断し、一連の構造(以下、「能登島半の浦断層帯」)として約11.6km区間を後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。

○須曽リニアメントについては、対応する断層が認められず、島別所南リニアメントについては、その近傍で中新統がほぼ水平に分布し、また小尾根と小河川の屈曲については組織地形である可能性が大きい。しかし、位置関係から安全側に判断し、「能登島半の浦断層帯」の断層活動に伴う副次的なものとして考える。
 ○無関断層及び島別所北リニアメントは、後期更新世以降の活動が認められないと評価した。



2.6.7.1 能登島半の浦断層帯 (半の浦西断層,半の浦東断層,七尾湾調査海域の断層, 須曽リニアメント,島別所南リニアメント)

2.6.7.1 (1-1) 能登島半の浦断層帯の評価結果 - 半の浦西断層, 半の浦東断層, 七尾湾調査海域の断層-



## 2.6.7.1 (1-2) 半の浦西断層及び半の浦東断層の評価結果

#### 【文献調査】(P.165)

- ○太田ほか(1976)は、半の浦西断層を図示し、長さ1.8km、西側の海成段丘H₃面が12m隆起、活動度C、西側傾斜の逆断層と記載している。また、半の浦東断層については、長さ1.4km、西側の海成段丘H₃面が8m隆起、活動度C、海成段丘堆積層の急傾斜露頭と安山岩溶岩を切る断層露頭(南北走向、60°で西傾斜)を記載している。
- 〇活断層研究会(1991)は,半の浦西断層(確実度 I,東側低下)を図示し, N-S走向,長さ2km,活動度C,西側の海成段丘H₁面及びH₃面が12m隆起と記載している。 また,半の浦東断層(確実度 I,東側低下)を図示し, N-S走向,長さ1km,活動度C,西側の海成段丘H₂面が8m隆起と記載している。
- 〇今泉ほか(2018)は、半の浦西断層及び半の浦東断層とほぼ同じ位置に、推定活断層を図示している。

#### 【空中写真判読】(P.166)

○文献が図示している半の浦西断層とほぼ同じ区間の約1.8km区間に、高位段丘Ⅲ面分布域の逆向き崖や高位段丘Ⅲ面の西側への増傾斜からなるCランクのリニアメント・変動地形(半の浦西リニアメント)を判読した。また、文献が図示している半の浦東断層とほぼ同じ区間の約1.1km区間に、高位段丘Ⅲ面分布域での逆向きの低崖及び直線状の谷からなるCランク及びDランクのリニアメント・変動地形(半の浦東リニアメント)を判読した。



## 2.6.7.1 (1-3) 七尾湾調査海域の断層の評価結果

#### 【文献調査】(P.181)

〇海上保安庁水路部(1982)は、七尾湾調査海域に24条の断層を図示しており、大部分を伏在断層としている。

〇岡村(2002)は、七尾湾調査海域に断層を図示していない。

〇日本海における大規模地震に関する調査検討会(2014)は、七尾湾調査海域に断層トレースを記載していない。

○「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は、七尾湾調査海域に震源断層モデルを設定していない。



### 2.6.7.1 (2) 能登島半の浦断層帯の評価結果 -須曽リニアメント及び島別所南リニアメントー

【空中写真判読】(P.166)

○文献が図示している半の浦西断層,半の浦東断層付近より南東方の約2.6km区間において,丘陵斜面における西側低下の崖,鞍部及び直線状の谷からなり,一部,小尾根と小河川にわずかな左方向への屈曲を伴うDランクのリニアメント・変動地形(須曽リニアメント)を判読した。また,さらにその東方の約2.2km区間に小起伏面における南側低下の崖,丘陵斜面における直線状の谷,鞍部からなるDランクのリニアメント・変動地形(島別所南リニアメント)を判読した。 【文献調査】(P.165)

○ 活断層研究会(1991), 今泉ほか(2018)は, 須曽リニアメント及び島別所南リニアメントの位置に活断層等を図示していない。



# 2.6.7.1.1 半の浦西断層・半の浦東断層・須曽リニアメント・ 島別所南リニアメント

### 2.6.7.1.1(1)半の浦西断層・半の浦東断層・須曽リニアメント・島別所南リニアメントの文献調査

〇太田ほか(1976)は、半の浦西断層を図示し、長さ1.8km、西側の海成段丘H<sub>3</sub>面<sup>※1</sup>が12m隆起、活動度C、西側傾斜の逆断層と記載している。また、半の浦東断層については、長さ1.4km、西 側の海成段丘H3面<sup>※1</sup>が8m隆起、活動度C、海成段丘堆積層の急傾斜露頭と安山岩溶岩を切る断層露頭(南北走向、60°で西傾斜)を記載している。

○「新編 日本の活断層」(活断層研究会, 1991)は, 敷地から約21km北東に, 半の浦西断層(確実度 I, 東側低下)を図示し, N-S走向, 長さ2km, 活動度C, 西側の海成段丘H1面及びH3面<sup>※1</sup>が12m隆起と記載している。また, 半の浦東断層(確実度 I, 東側低下)を図示し, N-S走向, 長さ1km, 活動度C, 西側の海成段丘H2面<sup>※1</sup>が8m隆起と記載している。

O「活断層詳細デジタルマップ[新編]」(今泉ほか, 2018)は、半の浦西断層及び半の浦東断層とほぼ同じ位置に推定活断層を図示している。

〇その他,加藤・杉山(1985)は、半の浦西断層及び半の浦東断層とほぼ同じ位置に、主として第四紀後期に活動した活断層を図示し、東側落下、平均変位速度1m/10<sup>3</sup>年未満としている。日本 第四紀学会(1987)は、半の浦西断層とほぼ同じ位置に第四紀後期に活動した活断層を図示し、南東側落下としている。太田・国土地理院地理調査部(1997)は、半の浦西断層、半の浦東断 層とほぼ同じ位置に活断層を図示している。小池・町田(2001)は、半の浦西断層及び半の浦東断層とほぼ同じ位置に東側落下の活断層を図示している。

〇「活断層データベース」(産業技術総合研究所地質調査総合センター)は、半の浦西断層、半の浦東断層を起震断層・活動セグメントとして示していない。

※1 太田ほか(1976)ではM,面を下末吉面(最終間氷期)に対比して12万年前, H,面をM,面のもう一つ前の間氷期として22万年前, H,面, H,面, T,面などのそれより古い面は>22万年前としている。



位置図



### 2.6.7.1.1 (2) 半の浦西断層・半の浦東断層・須曽リニアメント・島別所南リニアメントの地形調査

- ○半の浦西リニアメント及び半の浦東リニアメントは約1.8km区間に平行して判読され、半の浦西リニアメントは高位段丘Ⅲ面分布域の逆向き崖や高位段丘Ⅲ面の西 側への増傾斜からなるCランクのリニアメント・変動地形であり、半の浦西断層にほぼ対応する(次頁、次々頁)。ただし、半の浦西リニアメント北方延長に分布する 高位段丘 I 面には変位・変形が認められず、南方延長に分布する高位段丘 I 面及び中位段丘 I 面には、それぞれに高度差が認められない(次頁)。
- 〇半の浦東リニアメントは、高位段丘Ⅲ面分布域での逆向きの低崖及び直線状の谷からなるCランク及びDランクのリニアメント・変動地形であり、半の浦東断層にほ ぼ対応する(次頁、次々頁)。
- 〇以上より、半の浦西リニアメント及び半の浦東リニアメントについて、後期更新世以降の活動の可能性があるものと評価する。
- ○須曽リニアメントは約2.6km区間に判読され、これは丘陵斜面において西側低下の崖, 鞍部及び直線状の谷からなり、一部、小尾根と小河川にわずかな左方向への 屈曲を伴うDランクのリニアメント・変動地形である(P.169、170、172)。
- 〇島別所南リニアメントは約2.2km区間に判読され、これは小起伏面において南側低下の崖、丘陵斜面において直線状の谷、鞍部からなり、一部、小尾根と小河川にわずかな右方向への屈曲を伴うDランクのリニアメント・変動地形である(P.169、171、172)。



半の浦西リニアメント 半の浦東リニアメント

### 【半の浦西リニアメント・半の浦東リニアメント周辺の赤色立体地図、地形断面図】



赤色立体地図(航空レーザ計測データにより作成)

#### 半の浦西リニアメント 半の浦東リニアメント

### 【半の浦西リニアメント・半の浦東リニアメント周辺の地形の特徴】

〇半の浦西リニアメント周辺の地形について,空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば,逆向き崖や西側への増傾斜が認められる。 〇半の浦東リニアメント周辺の地形について,空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば,逆向きの低崖及び直線状の谷が認められる。







リニアメント・変動地形の地形要素



島別所南リニアメント 須曽リニアメント

### 【島別所南リニアメント・須曽リニアメント周辺の赤色立体地図】







赤色立体地図(航空レーザ計測データにより作成)

須曽リニアメント

### 【須曽リニアメント周辺の地形断面図】









島別所南リニアメント

### 【島別所南リニアメント周辺の地形断面図】



島別所南リニアメント 須曽リニアメント

### 【島別所南リニアメント・須曽リニアメント周辺の地形の特徴】

〇島別所南リニアメント周辺の地形について,空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば,小起伏面において南側低下の崖,丘陵斜面において直線状の谷, 鞍部が判読される。

○須曽リニアメント周辺の地形について, 空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば, 丘陵斜面において西側低下の崖, 鞍部及び直線状の谷が判読される。





### 2.6.7.1.1 (3) 半の浦西断層・半の浦東断層・須曽リニアメント・島別所南リニアメントの地質調査

- 〇本地域周辺には、岩稲階の別所岳安山岩類の安山岩及び安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩), 音川階の和倉珪藻泥岩層, 更新世の中位段丘堆積層, 上部更新統~完新統の沖 積層が分布する。
- ○須曽リニアメント沿いには、これに対応する断層は認められず、リニアメント・変動地形として判読した崖地形を横断して別所岳安山岩類の安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩)が連続して分布し、そこに断層は認められない(次頁~P.177)。
- 〇島別所南リニアメント沿いには、これに対応する断層は認められず、リニアメント・変動地形として判読した小起伏面の低崖の近傍では、和倉珪藻泥岩がほぼ水平に分布している(P.178)。また、安山岩質火砕岩分布域中の小河川が南方に分布する安山岩との境界で西方に屈曲しており、その境界は島別所南リニアメントとほぼ一致している(P.179)。



須曽リニアメント

### 【須曽リニアメント周辺地形・地質状況】

〇リニアメント・変動地形として判読した崖地形を横断して別所岳安山岩類の安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩)が連続して分布し、そこに断層は認められない。





露頭分布図(須曽リニアメント)
#### 須曽リニアメント





表土はぎ写真,スケッチ(西側)



露頭写真①

露頭写真②

露頭写真③

露頭写真④

175

2m

#### 須曽リニアメント





表土はぎ写真,スケッチ(中央部)



0 2m

凡例







島別所南リニアメント

### 【島別所南リニアメント周辺地形・地質状況】

#### 〇リニアメント·変動地形として判読した小起伏面の急崖直下及び近傍では、和倉珪藻泥岩層がほぼ水平に分布している。



ᅌ 수 リニアメント・変動地形



露頭写真 和倉珪藻泥岩層がほぼ水平に確認される 島別所南リニアメント

## 【島別所南リニアメント周辺地形・地質状況】

〇安山岩質火砕岩分布域中の小河川が南方に分布する安山岩との境界で西方に屈曲しており、その境界は島別所南リニアメントとほぼ一致していることから、別所 岳安山岩類中の岩質の差を反映した組織地形である可能性が大きい。



# 2.6.7.1.2 七尾湾調査海域の断層

## 2.6.7.1.2 (1) 七尾湾調査海域の断層の文献調査

- ○海上保安庁水路部(1982)は、海上保安庁水路部によって実施された反射法地震探査(調査測線①)の反射断面の解釈から、七尾湾調査海域において24条の断層 を図示しており、大部分を伏在断層としている。
- 〇岡村(2002)は、七尾湾調査海域に断層等を図示していない。

〇国交省ほか(2014)は、七尾湾調査海域に海底断層を記載していない。

〇「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は、七尾湾調査海域に震源断層モデルを設定していない。





凡 例



2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性--七尾湾調査海域の地質図-

〇七尾湾調査海域の断層は、大部分が能登島南方に分布し、いずれもD層内に伏在している。



### 2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-16.5測線-

OL-16.5測線において, 測点1822付近でD₁層下部, D₂層に西落ちの変位が認められることからN-1断層を推定した。 ○本測線において, 測点1819付近でD₁層に東落ちの変位が推定されることからN-2断層を推定した。 ○いずれの断層も, D₁層上部に変位, 変形は認められない。













・この図面は海上保安庁水路部(現,海上保安庁海洋情報部)の海上音波探査の記録を北陸電力が独自に解析・作成したものである

約500m

#### 2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-16測線-

OL-16測線において, 測点1592付近でD₁層下部, D₂層に東落ちの変位が推定されることからN-3断層を推定した。N-3断層推定位置のD₁層上部に変位, 変形は認め られない。

○本測線において,測点1596付近でD₁層に東落ちの変位,変形が推定されることからN-4断層を推定した。N-4断層推定位置には、後期更新世以降の活動の判定が可能な上載層が分布しないことから、安全側に判断して後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。



位置図

R.

B層以上に変位。変形の可能性が否定できない

B層以上に変位、変形が認められない

右図記録範囲

音波探査記録から推定した断層

□ 連続性のない断層

(測線位置における活動性)

---- 伏在断層





#### 断層(破線は推定)

2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-15測線-

凡

B層以上に変位、変形の可能性が否定できない

B層以上に変位、変形が認められない

右図記録範囲

音波探査記録から推定した断層

□ 連続性のない断層

(測線位置における活動性)

---- 伏在断層

-

-

OL-15測線において、測点1602付近でD₁層上部に東落ちの変形が認められ、D₁層下部に東落ちの変位が推定されることからN-4断層を推定した。 〇本測線において測点1601.5付近でD₁層上部に東落ちの変形が認められ、D₁層下部、D₂層に東落ちの変位が認められることからN-5断層を推定した。 〇いずれの断層も、後期更新世以降の活動の判定が可能な上載層が分布しないことから、安全側に判断して後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。



位置図





2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-14.5測線-

OL-14.5測線において, 測点1829付近でD₁層上部に東落ちの変形が認められ, D₁層下部に東落ちの変位が認められることからN-6断層を推定した。 ON-6断層推定位置には, 後期更新世以降の活動の判定が可能な上載層が分布しないことから, 安全側に判断して後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。 た。



位置図







2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-14測線-

R.

B層以上に変位。変形の可能性が否定できない B層以上に変位、変形が認められない

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)

右図記録範囲

音波探査記録から推定した断層

(測線位置における活動性)

連続性のない断層

---- 伏在断層

OL-14測線において,測点1869.5付近でD₁層下部に東落ちの変形が認められ,D₁層基底,D₂層に東落ちの変位が推定されることからN-6断層を 推定した。

地質時代

宗新世

鮮新世

中新世

古第三紀

先第三紀

5 80 11.52

〇本測線において測点1871付近でD₁層下部, D₂層に東落ちの変位が認められることからN-7断層を推定した。 〇いずれの断層も、A層、B層、D」層上部に変位、変形は認められない。







2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-12測線-

OL-12測線において, 測点1844.5付近でD₁層下部に東落ちの変位が推定されることからN-9断層を推定した。 OA層, B層, D₁層上部に変位, 変形は認められない。











#### 2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-10測線-

R.

音波探査記録から推定した断層

□ 連続性のない断層

(測線位置における活動性)

---- 伏在断層

OL-10測線において、測点1277付近でD1層下部、D2層に東落ちの変位が認められることからN-8断層を推定した。N-8断層はD1層上部に変位、変形は認められない。 〇本測線において、測点1280.5付近でD₁層上部に東落ちの変形が認められ、D₁層下部、D₂層に東落ちの変位が認められることからN-10断層を推定した。N-10断層推 定位置には、後期更新世以降の活動の判定が可能な上載層が分布しないことから、安全側に判断して後期更新世以降の活動が否定できないと評価した。

←W

N-10

WARLING, 1 CHARAC . PRIMARY LICENSING & ST.



位置図



N-8

Analyze, pastabales for Millions, and an and and an an an an and an a



E→

Om

2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -L-9.5測線-

OL-9.5測線において, 測点1300.5付近でD₁層下部, D₂層に東落ちの変位が推定されることからN-11断層を推定した。 ○本測線において, 測点1302付近でD₁層下部, D₂層に東落ちの変位が推定されることからN-10断層を推定した。 ○いずれの断層も, A層, B層, D₁層上部に変位, 変形は認められない。



位置図







### 2.6.7.1.2 (2) 七尾湾調査海域の断層の活動性調査 -C-14測線-

R.

B層以上に変位。変形の可能性が否定できない

B層以上に変位、変形が認められない

右図記録範囲

音波探査記録から推定した断層

(測線位置における活動性)

連続性のない断層

---- 伏在断層

○C-14測線において、測点1308付近でD₁層下部、D₂層に南落ちの変位が認められることからN-8断層を推定した。
 ○その他にも、測点1312付近でD₁層下部、D₂層に北落ちの変位が認められることから断層を推定した。
 ○N-8断層は、A層、B層、D₁層上部に変位、変形は認められない。北側の断層は、B層基底、D₁層上部に緩やかな撓みが認められるが、D₂層の変位と逆方向であるが、断層の影響による変形の可能性が否定できない。





断層

N-8

位置図





# 2.6.7.1.3 能登島半の浦断層帯の端部

### 2.6.7.1.3 能登島半の浦断層帯の端部

〇半の浦西リニアメント及び半の浦東リニアメントは後期更新世の活動の可能性があること、これらの南方延長の海域に分布するN-3~N-7、N-9~N-11断層は、いずれもD層に伏在する断層であるが、走向及び落ちの方向が一致していることから、安全側に判断して、一連の構造(能登島半の浦断層帯)と考える。

〇能登島半の浦断層帯の北方延長に分布する高位段丘 I面には変位・変形は認められない。

- O能登島半の浦断層帯の南方延長については、陸域で実施した反射法地震探査結果(万行測線)により、平野下では新第三系及び第四系に相当する反射パターンは連続しており、明瞭な断層や撓曲は認められないこと、その周辺に位置する邑知潟南縁断層帯とは走向及び落下方向が一致しないことから、陸域には延長しないと考える。
- ○以上を踏まえ,能登島半の浦断層帯の長さとして,高位段丘 I 面に高度差が認められない地点から反射法地震探査(万行測線)までの約11.6km区間を評価した。
  ○なお,須曽リニアメントについては対応する断層が認められず,島別所南リニアメントは組織地形である可能性が大きい。しかし「能登島半の浦断層帯」との位置関係から安全側に判断し、「能登島半の浦断層帯」の断層活動に伴う副次的なものとして考える。



# 2.6.7.2 無関断層・島別所北リニアメント

## 2.6.7.2(1) 無関断層及び島別所北リニアメントの評価結果

#### 【文献調査】(P.196)

〇活断層研究会(1991)は,無関断層(確実度 I)を図示し,長さ0.5km,活動度C,東側の海成段丘H<sub>3</sub>面が12m隆起と記載している。

【空中写真判読】(P.197)

○文献が図示している半の浦西断層,半の浦東断層付近より東方の約2.2km区間において,小起伏面における北側低下の急崖,鞍部からなるDランクのリニアメント・変動地形(島別所北リニアメント)を判読した。



・なお、重力探査の結果、無関断層、島別所北リニアメントに対応する重力異常急変部は認められない(P.203)195

## 2.6.7.2(2) 無関断層及び島別所北リニアメントの文献調査

〇太田ほか(1976)は,無関断層を図示し,長さ1km,東側の海成段丘M<sub>1</sub>面<sup>※1</sup>が12m隆起,活動度Bとし,安山岩質角礫岩を切る断層露頭を記載している。

- ○「新編 日本の活断層」(活断層研究会, 1991)は, 敷地から約21km北東に, 無関断層(確実度 I, 西側低下)を図示し, NNW-SSE走向, 長さ0.5km, 活動度C, 東側の海成段丘H₃面<sup>※1</sup>が12m 隆起と記載している。
- ○「活断層詳細デジタルマップ[新編]」(今泉ほか, 2018)は、無関断層に対応する活断層等を図示していない。
- 〇その他,加藤・杉山(1985)は,無関断層とほぼ同じ位置に,主として第四紀後期に活動した活断層を図示し,南西側落下,平均変位速度1m/10<sup>3</sup>年未満としている。日本第四紀学会(1987) は,無関断層とほぼ同じ位置に第四紀後期に活動した活断層を図示し,それぞれ北西側落下としている。太田・国土地理院地理調査部(1997)は,無関断層とほぼ同じ位置に活断層を図示し ている。小池・町田(2001)は,無関断層とほぼ同じ位置に西側落下の活断層を図示している。

O「活断層データベース」(産業技術総合研究所地質調査総合センター)は、無関断層及び島別所北リニアメントを起震断層・活動セグメントとして示していない。

※1:太田ほか(1976)ではM<sub>1</sub>面を下末吉面(最終間氷期)に対比して12万年前,H3面をM<sub>1</sub>面のもう一つ前の間氷期として22万年前,H<sub>1</sub>面,H<sub>2</sub>面,T<sub>2</sub>面などのそれより古い面は>22万年前としている。







## 2.6.7.2 (3) 無関断層及び島別所北リニアメントの地形調査

- ○無関断層については、図示された位置に崖地形が認められるものの、その崖面は開析され、ほぼ高位段丘 I 面とⅡ面との段丘崖に位置するとともに、北部では、 崖地形の両側に分布する高位段丘 I 面に高度差は認められないことから、リニアメント・変動地形は判読されない(次頁)。
- ○島別所北リニアメントは約2.2km区間に判読され、これは小起伏面において北側低下の急崖、鞍部からなるDランクのリニアメント・変動地形である。島別所北リニアメントの北側に分布する高位段丘Ⅳ面には、高度差は認められず、島別所北リニアメント北東方延長に分布する高位段丘Ⅰ面には、高度差は認められない(次頁~200)。



島別所北リニアメント

#### 【無関断層及び島別所北リニアメント周辺の赤色立体地図、地形断面図】



#### 島別所北リニアメント

#### 【島別所北リニアメント周辺の地形の特徴】

〇島別所北リニアメント周辺の地形について,空中写真判読及び航空レーザ計測データによれば,小起伏面において北側低下の急崖,鞍部が判読される。







リニアメント・変動地形の地形要素



島別所北リニアメント

#### 【島別所北リニアメント】

○島別所北リニアメントの北側に分布する高位段丘Ⅳ面には、高度差は認められない。表層に赤褐色土壌が認められ、その下位には、海綿骨針を含む砂混じりのシ ルト・粘土からなる構成層が確認された。

Oまた,島別所北リニアメント北東方延長に分布する高位段丘 I 面には,高度差は認められない。



### 2.6.7.2 (4) 無関断層・島別所北リニアメントの地質調査

〇本地域周辺には,岩稲階の別所岳安山岩類の安山岩及び安山岩質火砕岩(凝灰角礫岩),音川階の和倉珪藻泥岩層,更新世の中位段丘堆積層,上部更新統〜完新統の沖 積層が分布する。

〇島別所北リニアメント沿いには、これに対応する断層は認められない。



# 2.6.7.3 能登島半の浦断層帯・無関断層・島別所北リニアメント周辺の 重力異常

### 2.6.7.3 能登島半の浦断層帯・無関断層・島別所北リニアメント周辺の重力異常

○能登島半の浦断層帯を構成する各リニアメント及び海域の断層、さらにその付近に分布するリニアメント周辺の深部構造を確認するため、ブーゲー異常図、水平一次 微分図を作成した。

〇ブーゲー異常図及び水平ー次微分図から、各リニアメント及び海域の断層に対応する重力異常急変部は認められない。



#### (平面トレンド成分の除去及び遮断波長0.5kmのローパスフィルター処理)

能登島の断層周辺の水平一次微分図

「リニアメント・変動地形〕

伏在断層及び断層番号 連続性のない伏在断層

ケバは低下側を示す。

「海域の断層」 

上図は, 陸域は本多ほか(2012), 国土地理院(2006), The Gravity Research Group in Southwest Japan (2001), Yamamoto et al. (2011), Hiramatsu et al. (2019), 海域は産業技術総合研究所地質調査総合センター(2013)、石田ほか(2018)を用いて、金沢大学・当社が作成したものである。 なお、ブーゲー異常図は、平面トレンド成分の除去及び遮断波長0.5kmのローパスフィルター処理を行っており、それを基に水平一次微分図を作成した。

203

## 2.6.8 徳山ほか(2001)の断層

## 2.6.8(1) 徳山ほか(2001)の断層の評価結果

#### 【文献調査】(P.206)

○徳山ほか(2001)は, ENE-WSW方向, 北西傾斜の逆断層を図示している。
 ○岡村(2007)は, 徳山ほか(2001)の断層に対応する断層等を図示していない。
 ○日本海における大規模地震に関する調査検討会(2014)は, 徳山ほか(2001)の断層に対応する断層トレースを図示していない。
 ○「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は, 徳山ほか(2001)の断層に対応する震源断層モデルを図示していない。



## 2.6.8(2) 徳山ほか(2001)の断層の文献調査

〇徳山ほか(2001)は、石油開発公団による調査の結果から、ENE-WSW方向、北西傾斜の逆断層を図示している(右下図)。

○岡村(2007)は、徳山ほか(2001)の断層に対応する断層等を図示していない。

○日本海における大規模地震に関する調査検討会(2014)は、徳山ほか(2001)の断層に対応する断層トレースを図示していない。

○「日本海地震・津波調査プロジェクト」(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, 2015)は, 徳山ほか(2001)の断層に対応する震源断層モデル を図示していない。



### 2.6.8(3) 徳山ほか(2001)の断層の活動性 -徳山ほか(2001)の断層周辺の地質図-

○徳山ほか(2001)の断層周辺には、小規模なC層の隆起(海士岬沖小隆起帯)が認められる。 ○徳山ほか(2001)の断層の北東端付近は、海士岬沖小隆起帯の南縁に位置している。



徳山ほか(2001)の断層周辺の地質図

#### 2.6.8(3) 徳山ほか(2001)の断層の活動性 -No.104測線-

ONo.104測線において、海士岬沖小隆起帯から南西方向にのびる隆起構造は認められるものの、徳山ほか(2001)の断層に相当する北西傾斜 の断層等は認められない。





### 2.6.8(3) 徳山ほか(2001)の断層の活動性 -No.102-3測線-

ONo.102-3測線において,小断層が多数認められるものの,徳山ほか(2001)の断層に相当する北西傾斜の断層等は認められない。 Oなお,測点7~26付近に認められるわずかな地層の変位,変形は,D層まで達しない小断層群であり,隆起運動に伴い,表層付近に生じた局所 的な応力により形成されたものと推定され,徳山ほか(2001)の断層に対応する構造ではないと判断している。





SJ1407 。\_\_\_\_\_\_。 調査測線(海洋研究開発機構:エアガン·マルチチャンネル)

〇徳山ほか(2001)の断層の深部構造を確認するため、ブーゲー異常図、水平一次微分図を作成した。 〇ブーゲー異常図及び水平一次微分図によれば、徳山ほか(2001)の断層に対応するNE-SW走向の重力異常急変部は認められない。


## 2.6.9 鈴木(1979)の断層