資料3-1

# 島根原子力発電所 敷地周辺陸域の活断層評価 (重力異常に係わるコメント回答(その1))

### 平成27年6月19日 中国電力株式会社



### 審査会合・ヒアリングにおける指摘事項

No.	指摘事項	審査会合・ヒアリング
1	重力異常図を踏まえると、島根半島には大きな基盤の落ち 込みがあるとも想定されることから、重力異常の要因を説明 すること。	平成27年1月16日 第183回審査会合
2	■ 重力異常図に断層位置を明示し,活断層と重力異常の関係 ■ について説明すること。	平成27年3月31日 第29回ヒアリング

# 敷地周辺の重力異常既往調査 敷地周辺の重力異常

第183回審査会合 資料1 P3 加筆·修正

2



 ・重力異常としては、境水道から中海北部を通り、松江市にかけて東北東一西南西方向に延びる重力コンターの急傾 斜部が認められ、西方の松江市側に向かうほど不明瞭になる。
 ・大社山塊南限沿いから出雲市大社町西方海域にかけて、東北東一西南西方向に延びる重力コンターの急傾斜部が 認められ、東方の宍道湖側に向かうほど不明瞭になる。

### 敷地周辺の重力異常 敷地周辺の重力異常(水平1次微分図(水平勾配図)及び鉛直1次微分図)



3

・最新の重力データベースである「日本の重力データベース DVD版」(地質調査総合センター編, 2013)のデータセットを用いて敷地周辺の重力異常の水平勾配図及び鉛直1次微分図を作成した結果, 鉛直1次微分のゼロコンターが通過し,重力異常水平勾配値の大きい地域(重力コンターの急傾斜部)として,①中海北岸付近及び②大社山塊南限付近にそれぞれ東北東-西南西方向及び東西方向に帯状の分布が確認される。また,鉛直1次微分のゼロコンターが通過し,やや不明瞭であるが重力異常水平勾配値の大きい地域(重力コンターの傾斜部)として,③古浦-十六島沿岸付近に東北東-西南西方向に帯状の分布が確認される。

#### 敷地周辺の重力異常

#### (参考)重力異常の概要

### 4

・重力異常は、断層等に伴う基盤の落差や異なる岩体の密度差による構造境界を境に重力変化が大きく生じる。このような構造境界の抽出には、重力異常分布の水平1次微分(水平勾配)や鉛直1次微分が有効である。
 【水平1次微分(水平勾配)分布の性質】
 比較的ノイズに強く、常に正の値をとり、その最大値の箇所が、基盤等の鉛直な段差構造の直上に位置する。
 【鉛直1次微分分布の性質】
 比較的ノイズに強く、かつ、鉛直1次微分=0(鉛直1次微分のゼロコンター)が基盤等の鉛直な段差構造の直上に位置する。また、断層面が傾斜している逆断層や正断層の場合にも、そのゼロコンターが断層面の中央直上に位置する。



### 敷地周辺陸域の重力異常

#### 敷地周辺の重力異常敷地周辺陸域の地質・地質構造 敷地周辺陸域の地形



20万分の1地勢図「松江」「大社」「高梁」「浜田」に加筆

第83回審査会合

資料3-1 P9 加筆·修正

6

・敷地周辺陸域は島根県の北東部に位置し、北側は日本海に面し、南側は中国山地の北縁部に接する。
 ・敷地周辺陸域の地形は、その特徴から、島根半島主部、大社山塊、宍道湖・中海低地帯及び宍道湖南方地域に大別される。

#### 敷地周辺の重力異常敷地周辺陸域の地質・地質構造 敷地周辺陸域の地質

#### 敷地周辺陸域の地質層序





・島根半島主部及び大社山塊には、新第三系中新統が分布し、東西ないし東北東一西南西方向に軸を持つ褶曲構造が認められる。大局的にみると、島根半島主部及び大社山塊ではそれぞれ背斜をなし、宍道湖・中海低地帯では向斜をなす。これらの大構造としての背斜及び向斜は、更に多くの小規模な背斜及び向斜の複合から成り、この島根半島の新第三系の褶曲帯は、宍道褶曲帯(多井(1973)等)と呼ばれている。

・宍道褶曲帯のうち、中海北岸付近と大社山塊南限付近に、重カコンターの急傾斜部が認められる。

多井(1973):いわゆる宍道褶曲帯について、地質学論集 第9号

#### 敷地周辺の重力異常敷地周辺陸域の地質・地質構造 山陰地域における応力場の変遷(新第三紀中新世~第四紀)

#### 松江地域の地質総括表 地質 放射年代及び 化石帯・群集 主要岩相 堆積環境 構造運動 火成活動 時代 宍 道 低 地 帯 中国山地北縁 岛根半岛 三角州,眉状地,氾濫原,砂州及び 海岸砂丘堆積物及び中海層(<50) 砂,泥及び礫 (泥炭を挟む) 汽水-海生動物化石 内湾-潟湖と 海岸平野 低位段丘堆積物 河川流城 礫,砂及び泥 後 泥, 砂及 び礫 (泥炭及び 火山灰を 挟む) 期 中位Ⅱ段后 泥、礫 及び砂 百状地 业地 更 堆積物 差海曆 汽水-海生動物化石 新 (< 50m) 泥, 礫 及び砂 由位工程后 世 **推精物** カリ 支 前 (山活動 大相島支武岩 アルカリ玄武岩溶岩及びスコリア 海岸平野 高位田段丘堆積物 健,砂及び活 湖と海岸平野 高位11段丘堆積物 御 动为7575 湖と海岸平野 高位1段丘雉積物 課,砂及び湯 湖と海岸平野 カリ友美 野呂玄武岩 アルカリ玄武岩溶岩 内陸 IMa(K-Ar) ŝ¥. カルクアルカリ 安山岩火山活動 和久羅山安山岩 角閃石含有安山岩溶岩 海岸平野 5-6Ma(K-Ar) - 「 - カリ玄武( 火山活動 海-汽水生動物化名 植物化石 11-12Ma(K-Ar) 現設 砂岩、シルト岩、アルカリ玄武岩 - 粗面安 松 江 層 <1100m 山岩溶岩・火砕岩など 施灯 親な 布志名層 泥岩及びシルト岩 シルト岩, 泥岩及び 砂岩 N10-11\* 古 江 層 (450-900m) (500m 進法 法纳劳斯反告部反臂 课号, 砂岩, 安山岩 建筑 牛切屬 大森丽 N9\* 砂岩泥質岩互層 溶岩、う 岩など #1 ++ 1 h S (<500m) 新 (<300m) ¥9-81 書祭 久利 層 (200-800m) 泥質岩, 流紋岩溶岩, 流紋岩火砕岩など 泥岩,流紋岩溶岩, 流紋岩大砕岩など 東送: 15Ma (FT.K-Ar) ソレアイト及びカルクアル 安山岩流紋岩を主とする 成相寺屬 デイサイト大砕岩, 安山岩溶岩, 大山 岩屑堆積物, 砂岩, (>1200m 前 川 合 層 (0-400m) 課岩など 6回の 維積3 浅洗 20Ma(FT) 火山岩層堆積物,デ イサイト大砕岩及び 安山岩溶岩 古 浦 層 (>800m) (依在) 砂岩,碟岩,泥質岩, 逃光 波多腦 23-26Ma(FT) 安山溶岩·火砕岩及 /流紋岩火砕岩 台島型植物群 淡水-汽水生貝化石 (<800m) 羅院 書切 đ (書) 為根子 36Ma(K-Ar) 36-53Ma(K-Ar)\* 下久野花崗岩 細粒黒雲母花崗岩 生長質大成 布部花崗岩 鵯花訚岩 細-中粒黒雲母 花園岩 54Ma(K-Ar) 43-60Ma(K-Ar)\*\* 中-粗粒黑雲母 角閃石花面閃緑岩 44-63Ma(K-Ar) 大東花崗閃緑岩 白亜紀 流紋岩 デイサイ 八雲火山岩類 後期 火砕岩(主として派 (>800m) 内陸 結)及び流紋岩溶差 スカルン及び角閃石 時代 浅 海 上意東変成岩 岩,泥岩及び礫岩あ 鳥屋郷変成岩 \*: Blow(1969)の浮遊性有孔虫化石帯 K-Ar: K-Ar年代 FT: フィッショントラック年代 \*\*:対比可能な周辺地域の貫入岩体の年代を含む

山陰地域における応力場の変遷(新第三紀中新世~第四紀)

鹿野ほか(1994)に一部加筆

・鹿野ほか(1994)によると、中期~後期中新世頃まで主応力(σ<sub>Hmax</sub>)の方向はNS方向であり、宍道断層は中期中新世末期~後期中新世に形成されたとしている。
 ・多井(1973)によると、宍道褶曲帯を形成した運動は、和久羅山安山岩噴出(後期中新世末期)前に

9

鹿野ほか(1994):松江地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地 質調査所

多井(1973):いわゆる宍道褶曲帯について、地質学論集 第9号

終了したと考えられているとしている。

【新第三紀中新世】

伊藤・荒戸(1999), 鹿野・吉田(1985), 鹿野ほか(1994)等によると, 中期~後期中新世の時代 は南北圧縮応力場で形成された<u>東西ないし東北東一西南西方向の軸を有する褶曲構造と宍道断</u> <u>層に代表される同方向の逆断層</u>が形成された時期であり, このような構造運動は<u>少なくとも5~6</u> Ma頃にはほぼ完成されたとされている。

【新第三紀鮮新世末期~前期更新世~現在】

伊藤・荒戸(1999), 鎌田(1999)等によると、フィリピン海プレートが約6 Maに北北西方向に沈み 込み運動を開始し、2 ~1.5 Ma頃に西北西方向へ沈み込み方向を変えたとし、この頃に西南日本 におけるテクトニクスの大きな転換があったとされている。

そのため, 宍道断層に代表される概ね東西方向の断層の一部は, <u>2 ~1.5 Ma頃から現在まで続</u> <<u>く東西圧縮応力場のもとで, 主として右横ずれの断層活動</u>を始めたと推察される。

伊藤・荒戸(1999):九州西方一山陰・北陸海域日本海南部における鮮新世以降の応力場変遷,地質ニュース,第541号 鹿野・吉田(1985):境港地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所 鹿野ほか(1994):松江地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所 鎌田(1999):西南日本弧と琉球弧の会合部に見られる6Maと2Maの広域テクトニクス転換の重要性,月刊地球 Vol.21 No.10

#### 敷地周辺の重力異常敷地周辺陸域の地質・地質構造 敷地周辺の重力異常図(ブーゲー異常図)



11

「日本の重力データベース DVD版」(地質調査総合センター編, 2013)のデータセットを用いて敷地周辺の重力異常図(ブーゲー異常図)を作成した。
 ・大局的にみると、背斜をなす島根半島主部及び大社山塊では高重力域が認められ、一方、向斜をなす宍道湖・中海低地帯では低重力域が認められる。

#### 敷地周辺の重力異常敷地周辺陸域の地質・地質構造 敷地周辺の重力異常図(水平勾配図及び鉛直1次微分図)



12

・敷地周辺の重力異常の鉛直1次微分図によると、鉛直1次微分のゼロコンターは、島根半島主部の高重力域を挟む ように北側と南側を通過している。 ・また、南側を通過する鉛直1次微分のゼロコンターは、「中海北岸付近」及び「大社山塊南限付近」に対応する。

#### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常



- ・重力コンターの急傾斜部は、中海北岸以東では宍道断層に対応する変位地形・リニアメント、F-C断層及びF-B断層と概 ね対応しているが、中海北岸以西では対応していない。
- ・重カコンター急傾斜部内の鉛直1次微分のゼロコンターは、中海において実施した音波探査により確認されたF-C断層及び F-B断層の位置と概ね対応する。
- ・また, 鉛直1次微分のゼロコンターは, 中海北岸以西では宍道断層に対応する変位地形・リニアメントの分布位置に対応せず 数km南側を並行しているが, 中海北岸以東では概ね対応し境水道沿いを通過して日本海へ抜ける。
- ・なお、境水道の東方延長部において実施した音波探査結果によると、D<sub>2</sub>層(中新統)の高まりの南縁に分布するS28断層が認められるものの、C層(鮮新統~下部更新統)以上に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

鹿野・吉田(1985):境港地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所

### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常中海北岸付近の地質構造



(14)

#### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 中海北岸付近の重力データ解析

- ・中海北岸付近に認められる重カコンターの急傾斜部は、F-C断層及びF-B断層に伴う基盤の落差を反映したもの と考えられる。
- ・既存の文献をもとに基盤の深度や落差を推定し、堆積岩と基盤の2層からなる均質地盤モデルを作成し、基盤の落 差に焦点を当てた重力データ解析を行った。



#### 密度の設定

地層	密度 (g/cm <sup>3</sup> )	設定根拠	基盤	深度 (km)	設定根拠
堆積岩	2.1	宍道湖北岸で実施したボーリング孔(GL-56m~ GL-232m)における速度検層結果Vp=2.6km/s より, Ludwig et al. (1970)の関係図から設定	上盤	1.0	山内(2000)による中海北岸の美保関町万原にて 実施したボーリング結果より設定(基盤深度約 853m)
基盤	2.67	基盤岩(花崗岩)※	下盤	3.0	鳥取県(2004)による反射法地震探査結果より設 定(造水道付近の基盤深度約3km)

※産業技術総合研究所の岩石物性値データベースにおける北島根地域の花崗 岩の密度平均値

Ludwig et al.(1970):Seismic refraction., Maxwell, A. ed.: The sea, 4. Wiley Interscience 山内(2000):宍道断層の形成時期, 日本地質学会学術大会講演要旨 107, 41 鳥取県(2004):鳥取県西部地震関連地域の地下構造調査, 18p

#### 敷地周辺の重力異常

(参考)重力データ解析の概要

・タルワニの方法(Talwani.et.al(1959))による2次元多層モデル解析を実施した。

- ・この方法は、周辺との密度差が存在する多角形領域による引力の影響を評価する手法であり、密度差からX軸上の 任意の点の重力値を計算することができる。
- ・なお、物理探査学会編(1998)によると、本手法は、「地震探査等で既に構造が得られている場合のチェックとして、 モデルを入力してそのレスポンスを求めるのに利用する簡便で従来より用いられてきた手法」とされている。

・本解析では,重力異常の要因分析の観点から,層構造モデルと密度を仮定し相対的な重力変化を求め,日本の重 カデータベース(地質調査総合センター編,2013)との比較を行った。



原点Oにおける重力異常は、以下に示す線積分で表される (Hubbert(1948))。

$$g = 2\mathbf{G}\rho \oint z \, d\theta$$

ここに, G: 万有引力定数, ρ:物体の密度, Z:物体表面上の点Pまでの深度 θ:x軸とOPのなす角

16

Talwani.et.al(1959)は、上記の線積分をもとに、断面形状が多角形で表される二次元物体による重力異常値の解析解を示した。

例として、左図に示す断面形状が多角形ABCDEFで表される二次元物体を考えた場合、上記の線積分は、多角形の線積分を足し合わせたものに等しい。

$$\oint z \, d\theta = \oint_{AB} z \, d\theta + \oint_{BC} z \, d\theta + \cdots + \oint_{EF} z \, d\theta + \oint_{FA} z \, d\theta$$

Talwani.et.al(1959):Rapid gravity computations for two-dimensional bodies with application to the Mendocino Submarine Fracture Zone. J. Geophys. Res., 64

#### 物理探査学会編(1998):物理探査ハンドブック,手法編第8章

Hubbert(1948):A line-integral method of computing the gravimetric effects of two-dimensional masses. Geophysics, 13

# 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)中海北岸付近の地質構造(文献調査)



図-1 宍道低地帯東部の地質図 ①~⑦は1,000m級の井戸を、A-BとC-Dは図-4,5の断面図の位置をそれぞれ示す。

山内ほか(1998)より引用・加筆

・山内ほか(2000)は、中海北岸の美保関町万原 にて掘削を行い、深度約853mで基盤の花崗岩 に達したとしている。





山内(2000)より引用・加筆

17

山内ほか(1998): 宍道低地帯東部における熱水資源評価,応用地質,第39巻,第4号山内(2000): 宍道断層の形成時期,日本地質学会学術大会講演要旨 107,41

# 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)中海北岸付近の地質構造(文献調査)





・鳥取県(2004)は、反射法地震探査結果から境港市の北部地区の基盤深度を約2,500~3,000mとしており、また、速度 構造等から基盤岩を花崗岩と推定している。

・なお,鳥取県(2004)は,反射面が不明瞭なため,その詳細な構造変化は捕捉できていないが,境水道の北側の島根 半島には古浦層(中新統)が分布し,地表近くで約3,200m/sのP波速度を示す一方,境港市北部は沖積層で被覆され, 表層基底では1,700m/sのP波速度を示すことから,その境界で急激な基盤構造の変化が予想されるとしている。

鳥取県(2004):鳥取県西部地震関連地域の地下構造調査

### 敷地周辺の重力異常 (参考)速度値と密度の関係



19

上図はポアソン比と密度の関係(Ludwig, et al., 1970 in the Sea, vol. 4, part I より)

物理探査学会(1989)より引用・加筆

Ludwig et al.(1970):Seismic refraction., Maxwell, A. ed.: The sea, 4. Wiley Interscience 物理探査学会(1989):物理探査ハンドブック

敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 中海北岸付近の重力データ解析結果



20

・基盤の落差を仮定した重カデータ解析の結果,解析値は重力変化(日本の重カデータベース(地質調査総合センター 編, 2013))を概ね表現している。

以上のことから、中海北岸付近に認められる重カコンターの急傾斜部は、F-C断層及びF-B断層に伴う基盤の落 差を反映したものと考えられる。 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常(参考)中海北岸付近の重力異常



り古浦まで続いているとされている(鹿野・吉田(1985), 鹿野・中野(1986))。

鹿野・吉田(1985):境港地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所 鹿野・中野(1986):恵曇地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所

敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常(参考)宍道断層の評価結果の概要



第83回審杳会合

資料3-1 P31 加筆•修正

22

- ・鹿島町古浦〜福原町の間は尾根・谷の系統的かつ明瞭な右屈曲が認められるが,その西方及び東方では尾根・谷の 屈曲や鞍部等が断続, 雁行し, 連続性に乏しい。
- ・古浦西方においては、変位地形・リニアメントは認められない。さらに、男島付近では、主要部が尾根・谷の右屈曲を示すのに対して、左屈曲が認められる。
- ・東方の長海町以東では、一部に尾根・谷の屈曲が認められるものの、変位地形は不明瞭であり、下宇部尾東には直線谷が認められるが、さらに東方の森山以東においては、鞍部、高度不連続、一部に尾根・谷の屈曲が断続的にしか認められない。
- ・宍道断層のうち、後期更新世以降の活動が認められるのは、 廻谷〜上本庄町である。

・宍道断層の評価長さとして、不確かさを考慮して、古浦西方の西側から下宇部尾東までの約22kmと評価した。

第226回審査会合 資料3 P75 加筆•修正

23

S→



←N





#### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)音波探査解析図(No.3.5測線:エアカン・マルチチャンネル)

0.00 0.05 0.10 0.15 0.20 0.25 0.30 0.35 0.40



第226回審査会合

資料3 P76 加筆·修正

敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)音波探査記録(No.203測線: ブーマー・マルチチャンネル)













敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常

第

29 更新世

紀

新

第

Ξ

紀

1km

(参考)音波探査解析図(No.203測線:ブーマー・マルチチャンネル)





美保湾

 ・境水道の東方延長部において実施した音波探査結果によると、重 カコンターの急傾斜部及び鉛直1次微分のゼロコンターは、S28断 層延長部にほぼ一致するものの、B<sub>3</sub>層以上に断層活動を示唆する 変位や変形は認められない。

第226回審杳会合

資料3 P116 加筆·修正



#### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)重力異常付近に認められる構造の連続性について(その1)





②-②'断面図(地表地質踏査及び海上音波探査に基づく地質断面図)

 ①一①'断面図(松江市付近)について,鉛直1次微分の ゼロコンターは背斜をなす島根半島主部の南縁付近に おける中新統の急傾斜位置と概ね対応する。 なお,鉛直1次微分のゼロコンターは山内ほか(1998)に 示される宍道断層の位置と対応していない。
 ②一②'断面図(中海付近)について,鉛直1次微分のゼ ロコンターは背斜をなす島根半島主部の南縁付近にお けるF-C断層及びF-B断層の位置と概ね対応する。 なお,F-C断層及びF-B断層は中部中新統以上に変 位や変形は認められない。

山内ほか(1998):宍道低地帯東部における熱水資源評価

### 敷地周辺の重力異常 中海北岸付近の重力異常 (参考)重力異常付近に認められる構造の連続性について(その2)



④一④'断面図(音波探査解析図:No.200AGIアガン・マルチチャンネル)

28

山内ほか(1998):宍道低地帯東部における熱水資源評価

←N

300 -

0-

-1000-

-2000m ·

30

20

10mgal

> ・③一③'断面図(境港市付近)について、鉛直1次微分のゼロコンターは背斜をなす島 根半島主部の南縁付近における山内ほか(1998)に示される宍道断層の位置と概ね 対応する。 ④一④'断面図(地蔵崎付近)について、鉛直1次微分のゼロコンターは背斜をなす島 根半島主部の南縁付近における鳥取沖西部断層のS28断層の位置と概ね対応する。 なお、S28断層は鮮新統~下部更新統以上に変位や変形は認められない。



### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常大社山塊南限付近の重力異常



29

・重力コンターの急傾斜部及び鉛直1次微分のゼロコンターは、大社衝上断層に対応する変位地形・リニアメントの位置とほぼ一致する。 ・また、鉛直1次微分のゼロコンターは、宍道湖付近まで連続するものの、水平勾配値は小さく、宍道湖において実施

した音波探査の結果,断層は認められない。

#### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 大社山塊南限付近の地質構造



- 村田ほか(2009)によると、大社山塊南限付近の重 カコンターの急傾斜部は、「基盤の昇降運動によって 形成された地殻構造に起因していると思われる。」と されている。
- ・ 鹿野ほか(1989)によると、「大社衝上断層の大部分 は出雲平野に伏在しているが、通商産業省(1970) の地震探査によってその存在が明らかにされ、地震 探査結果に基づけば大社衝上断層の落差はおよそ 1,000mとなる。」とされている。
- ・重力コンターの急傾斜部及び鉛直1次微分のゼロコンターは、大社衝上断層に対応する変位地形・リニアメントの位置とほぼ一致する。
- 大社衝上断層を活断層とする文献はないが、変位 地形・リニアメントが判読されること、後期更新世の 地層が欠如し活動性が明確に判断できないこと等を 踏まえ、後期更新世以降の活動を考慮する断層とし、 その端部は海域及び宍道湖で実施した音波探査結 果により評価している。
- 以上のことから、大社山塊南限付近に認められる重 カコンターの急傾斜部は、大社衝上断層に伴う基盤 の落差を反映したものと考えられる。



鹿野ほか(1989):大社地域の地質.地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所

#### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 大社山塊南限付近の重力データ解析

- ・大社山塊南限付近に認められる重カコンターの急傾斜部は、大社衝上断層に伴う基盤の落差を反映したものと考え られる。
- ・既存の文献をもとに基盤の深度や落差を推定し, 堆積岩と基盤の2層からなる均質地盤モデルを作成し, 基盤の落 差に焦点を当てた重力データ解析を行った。



#### 密度の設定

地層	密度 (g/cm <sup>3</sup> )	設定根拠	基盤	深度 (km)	設定根拠
堆積岩	2.1	宍道湖北岸で実施したボーリング孔(GL-56m~ GL-232m)における速度検層結果Vp=2.6km/s より, Ludwig et al. (1970)の関係図から設定	上盤	1.0	鹿野ほか(1989)による大社衝上断層を横断する 地質断面図より設定(花崗岩質岩上面の深度約 1km)
基盤	2.67	基盤岩(花崗岩)※	<b>一</b>		鹿野ほか(1989)による大社衝上断層を横断する
※産業技術総合研究所の岩石物性値データベースにおける北島根地域の花崗			N盤	2.5	地質断面図より設定(花崗岩質岩上面の深度約   2.5km)

岩の密度平均値

Ludwig et al.(1970):Seismic refraction., Maxwell, A. ed.: The sea, 4. Wiley Interscience 鹿野ほか(1989):大社地域の地質. 地域地質研究報告(5万分の1地質図幅), 地質調査所

### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 大社山塊南限付近の重力データ解析結果



32

・音響基盤の落差を仮定した重力データ解析の結果,解析値は重力変化(日本の重力データベース(地質調査総合センター編, 2013))を概ね表現している。

以上のことから、大社山塊南限付近に認められる重力コンターの急傾斜部は、大社衝上断層に伴う基盤の落差を反 映したものと考えられる。 余白

敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常(参考)大社衝上断層の評価結果の概要



大社衝上断層を活断層とする文献はないが,変位地形・リニアメントが判読されること,後期更新世の地層が欠如し活動性が明確に判断できないこと等を踏まえ,後期更新世以降の活動を考慮する断層とし,その端部は海域及び宍道湖で実施した音波探査結果により評価している。

【既往調査結果】

評価長さについては、大社町西方海域において鮮新統~下部更新統に変位や変形が認められない音波探査測線から、宍道湖において断層が認められない音波探査測線までの約29kmとした。

【追加調査結果】

大田沖断層に関する追加調査の結果、大社衝上断層の西端測線について、既往調査のNo.36測線から、断層活動を示唆する変位や 変形が認められないことが確認されたNo.35測線を西端とし、約28kmとして評価する。

(34)

第226回審杳会合

資料3 P352 加筆·修正




敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常

(参考)音波探査解析図(No.35測線:ブーマー・マルチチャンネル)

第226回審査会合 資料3 P353 加筆·修正

36





・ウォーターガン・マルチチャンネルに加えて、ブーマー・マルチチャンネルにおいても、D<sub>1</sub>層 (中新統)には変位や変形は認められないことから、本測線を大社衝上 断層の西端測線とする。

#### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)音波探査記録(S7M測線:エアカン・マルチチャンネル)

大社山塊南限付近

0.00 0.05 0.10 0.15 0.20 0.25 0.30 0.35 0.40

30km





**安道湖** 

0.00 0.05 0.10 0.15 0.20 0.25 0.30 0.35 0.40

大社山塊南限付近

30km



の東端測線とする。

鹿野ほか(1989)による大社衝上断層の東方延長の音波探査記録

38

鹿野ほか(1989):大社地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所

敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)音波探査記録(S5M測線:エアガン・マルチチャンネル)







約1km

V.E.≒2.5

敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)音波探査解析図(S5M測線:エアガン・マルチチャンネル)



敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)音波探査記録(S3M測線:エアガン・マルチチャンネル)









#### 敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)音波探査解析図(S3M測線:エアガン・マルチチャンネル)







布志名層

大森層

波多層

久利層・川合層

貫入岩

古江層

牛切層

成相寺層

古浦層

IV<sub>S</sub>

V s

VI s

₩IJs

中期

前期

新第三紀

地層対比表



42



 ・宍道湖の音波探査結果によると、宍道湖の新第三系は湖の中 央より軸がやや北側に偏った極めて緩やかな向斜をなし,断層 は認められない。

敷地周辺の重力異常 大社山塊南限付近の重力異常 (参考)重力異常付近に認められる構造の連続性について(その1)



鹿野ほか(1989)大社地域の地質.地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所



43

 ①-①'断面図(宍道湖付近)について, 鉛 直1次微分のゼロコンターの通過位置は極 めて緩やかな向斜をなし, 断層は認められない。
 ②-②'断面図(大社山塊付近)について,

鉛直1次微分のゼロコンターは背斜をなす大 社山塊の南縁付近における大社衝上断層に 概ね対応する。

なお、大社衝上断層を活断層とする文献は ないが、後期更新世の地層が欠如し活動性 が明確に判断できないこと等を踏まえ、後期 更新世以降の活動を考慮する断層と評価し ている。











・③一③'断面図及び④一④'断面図(大社山塊の沖合付近)について、ウォーターガン記録の可視深度において、鉛直1次微分のゼロコンター通過位置に中新統の落差や急傾斜は認められない。 なお、D<sub>1</sub>層(中新統)上部以上に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。



## 敷地周辺海域の重力異常

(45)

敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 敷地前面海域の地質・地質構造



・敷地前面海域には、新第三紀中新世の褶曲運動に伴う北東ー南西ないし東北東ー西南西方向の背斜・向斜構造が発達し、特に顕著な背斜構造として、沿岸部隆起帯及び中央部隆起帯が認められる。
 ・沿岸部隆起帯のうち、古浦ー十六島沿岸付近に、重力コンターの傾斜部が認められる。

(46)

第95回審査会合

資料3-1 P10 加筆·修正





北陸沖海域テクトニックイベント一覧

伊藤・荒戸(1999)に一部加筆

・伊藤・荒戸(1999)によると、山陰沖海域における応力場は、後期中新世では「南北圧縮」であるが、鮮新世〜更新 世では「東西圧縮」であるとされている。

・東西方向の断層・褶曲(宍道褶曲帯)は中期中新世頃~後期中新世に形成されたとしている。

伊藤・荒戸(1999):九州西方-山陰・北陸海域日本海南部における鮮新世以降の応力場変遷,地質ニュース,第541号

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 評価結果の概要(古浦-+六島沿岸付近)



**48** 

・古浦-十六島沿岸付近について,深部地質構造を把握するための追加音波探査の結果,F-①断層及びF-②断層 が認められる。

・重カコンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層の南側に位置する。

•F-①断層及びF-②断層は, D<sub>2</sub>層(中新統)に変位や変形が認められるが, 少なくとも後期更新世以降の断層活動を 示唆する変位や変形は認められない。

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査記録(NW6測線:エアガン・マルチチャンネル)









#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査解析図(NW6測線:エアガン・マルチチャンネル)















50

に認められる。 ・重カコンターの傾斜部は、F-①断層の南東側に位置し、重力異常水平勾配0.3以上の比較的大きい値を示す 位置と音響基盤の傾斜部は概ね対応している。

・同様に、鉛直1次微分のゼロコンター通過位置と音響基盤の傾斜部は概ね対応している。

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査記録(NW9測線:エアガン・マルチチャンネル)



約1km

51



V.E. ≒ 3

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査解析図(NW9測線:エアガン・マルチチャンネル)



#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査記録(NW12測線:エアガン・マルチチャンネル)



53



V.E. ≒ 3



#### 敷地周辺の重力異常 古浦一十六島沿岸付近の重力異常 音波探査解析図(NW12測線:エアガン・マルチチャンネル)

σα

紀

新

第

Ξ

#### 鉛直1次微分のゼロコンター通過位置 F - IVSF→ ←NW 328 0.00 360 680 720 重カゴンターの傾斜部 -2 F С - 0m (0.0sec) D D, D, (0.5sec) V.E. ≒ 3 · 500m D 完新世 (1.0sec) B<sub>1E</sub> **雨新**冊 B<sub>2E</sub> -1000m С 鮮新世 音響基盤 (1.5sec) D1 中新世 D 紀 D2 音響基盤 火山岩·貫入岩 V - 1500m 音響基盤 断層(変形) 音響基盤 断層(変位) (2.5sec) ■ 断層想定位置 (直上) 重力異常水平勾配 0.30~ 2000m ■ 断層想定位置 重力異常水平勾配 (傾斜延長) 0.25~0.30 (3.0000) 約1km ・音響基盤上面は、F-②断層を境に、北東側では深度約1.5~2.0km (2.0~2.6s)付近に 認められ、南東側では海底面へ向かって緩やかに上昇する。 ・重力コンターの傾斜部は、F-②断層の南東側に位置し、重力コンターの傾斜部と音響基 盤の傾斜部は概ね対応している。

・同様に、鉛直1次微分のゼロコンター通過位置と音響基盤の傾斜部は概ね対応している。

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査記録(NW13.5測線:エアガン・マルチチャンネル)



約1km

55



V.E. ≒ 3

敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 音波探査解析図(NW13.5測線:エアガン・マルチチャンネル)



(56

# 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 (参考)古浦-+六島沿岸付近の地質構造



鹿野ほか(1991)より引用・加筆

57

・重カコンターの傾斜部付近は、大局的には、背斜をなす島根半島主部の北翼に位置し、D2層の内部反射面は一様に北傾斜を示す。また、その構造は陸域の地質構造とも概ね整合する。

鹿野ほか(1991):今市地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の地質構造



※追加調査を踏まえた断層分布図に、追加調査測線を追記

 ・F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差が認められる。なお、これらの断層の後期更新世以降の活動は認められない。
 ・重カコンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層の南側に位置するものの、音響基盤の傾斜部に概ね対応している。
 ・以上のことから、古浦-+六島沿岸付近に認められる重カコンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の 落差(音響基盤の傾斜部)を反映したものと考えられる。 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力データ解析

・古浦-十六島沿岸付近に認められる重カコンターの傾斜部は, F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差(音響基盤の傾斜部)を反映したものと考えられる。

・音波探査による速度構造や音響基盤形状をもとに2層の堆積岩からなる均質地盤モデルを作成し、音響基盤の落 差に焦点を当てた重力データ解析を行った。



#### 密度の設定

音響基盤上面深度の設定

地層	密度 (g/cm <sup>3</sup> )	設定根拠	基盤	深度 (km)	設定根拠
堆積岩 (北西側)	2.1	音波探査による速度解析結果(相対的に低速 度な層Vp=約2.5km/sを仮定)より, Ludwig et al. (1970)の関係図から設定	上盤 (南東側)	0	音波探査結果より設定(ほぼ海底面付近)
			下盤	J) 2.0	音波探査結果より設定(深度約1.5~2.0km (2.0 ~2.6s)付近)
堆積岩 (南東側)	2.3	音波探査による速度解析結果(相対的に高速 度な層Vp=約4.0km/sを仮定)より, Ludwig et al. (1970)の関係図から設定	(北西側)		

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 速度構造図(NW6測線:エアガン・マルチチャンネル)



60

・浅部付近において、D2層内の音響基盤上面を境に、北西側では相対的に低速度な層が分布し、南東側では海底面付 近まで相対的に高速度な層が分布している。

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 速度構造図(NW13.5測線:エアガン・マルチチャンネル)

#### 鉛直1次微分のゼロコンター通過位置 完新世 Α ←NW $SE \rightarrow$ 第 640 680 重 カコンターの傾斜部 後期 ρų Bis F (2) 更新世 ch th 紀 Bar 6° 55 - 0m (0.0sec) 新 C 鮮新世 第 Ξ D1 中新世 D V.E. ≒ 3 紀 $D_2$ D. 火山岩·貫入岩 V 音響基盤 音響基盤 断層想定位置 重力異常水平勾配 断層(変形 (直上) 0.3~0.35 断層(変位 断層想定位置 重力異常水平勾配 (1.0000 (傾斜延長) 0.25~0.3 -1000m P波速度 (km/s) 約1km 鉛直1次微分のゼロコンター通過位置 3.4 ←NW SF **F**-(2) 重力コンターの傾斜部 3.3 深度 NW13.5AG 3.2 1,5 1,5 1,6 1,5 1,6 1,5 1,5 3.1 (1.5)3 音響基盤 (1.5) (1.5)1.6 1.7 2.9 1.6 1.7 1.7 1.7 1.7 2.8 1.8 1.8 1.9 2.7 3.1 2.3 1.9 (2.0) 3.1 2.6 3.3 -100 2.1 2.1 2.2 (3.2) 2.5 2.3 2.3 2.3 2.2 (2.3)2.4 2.3 (2.3) 2.4 2.2 2.1 2 12400 12600 (m) 7600 7800 8000 8200 8400 8600 8800 9000 9200 9400 9600 9800 10000 10200 10400 10600 10800 11000 11200 11400 11600 11800 12000 12200 1.9 音響基盤 640 680 720 760 800 840 920 1.8 880 960

・重力異常水平勾配0.3以上の比較的大きい値を示す位置を横断するNW13.5測線において速度解析を実施した。 ・水平多層構造を仮定し,走時の速度及び折点の振源距離を用いて求めた深度により速度構造図を作成した。 ・浅部付近において, D<sub>2</sub>層内の音響基盤上面を境に,北西側では相対的に低速度な層が分布し,南東側では海底面付 近まで相対的に高速度な層が分布している。 (61)

#### 敷地周辺の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重力異常 古浦-+六島沿岸付近の重カデータ解析結果



62

・音響基盤の落差を仮定した重力データ解析の結果,解析値は重力変化(日本の重力データベース(地質調査総合センター編, 2013))を概ね表現している。

以上のことから、古浦一十六島沿岸付近に認められる重力コンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層に伴う音響 基盤の落差(音響基盤の傾斜部)を反映したものと考えられる。

#### <sup>敷地周辺の重力異常</sup> 活断層と重力異常との関係



#### ・敷地周辺の重力コンターの急傾斜部は,新第三紀中新世に形成された断層に伴う構造的な落差を反映したものと考 えられる。

・なお、2000年鳥取県西部地震の震源断層に対応する重力異常は認められない。

鷺谷ほか(2002):2000年鳥取県西部地震に伴う地殻変動と断層モデル、地震、第2輯、第54巻

- 1. 中海北岸付近の重力異常
- ・重力コンターの急傾斜部及び鉛直1次微分のゼロコンターは、中海において実施した音波探査により確認されたF-C断層及びF-B断層の位置と概ね対応する。なお、F-C断層及びF-B断層の後期更新世以降の活動は認められない。
- ・F-C断層及びF-B断層に伴う基盤の落差を仮定した重力データ解析の結果,解析値は重力変化を概ね表現している。
  以上のことから、中海北岸付近の重力コンターの急傾斜部は、F-C断層及びF-B断層に伴う基盤の落差を反映したものと考えられる。
- 2. 大社山塊南限付近
- ・重力コンターの急傾斜部及び鉛直1次微分のゼロコンターは、大社衝上断層に対応する変位地形・リニアメントの位置と ほぼ一致する。なお、大社衝上断層を活断層とする文献はないが、変位地形・リニアメントが判読されること、後期更新世 の地層が欠如し活動性が明確に判断できないこと等から、後期更新世以降の活動を考慮する断層として評価している。
- ・大社衝上断層に伴う基盤の落差を仮定した重力データ解析の結果,解析値は重力変化を概ね表現している。
  以上のことから,大社山塊南限付近の重力コンターの急傾斜部は,大社衝上断層に伴う基盤の落差を反映したものと考えられる。
- 3. 古浦-十六島沿岸付近
- ・F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差が認められる。なお、これらの断層の後期更新世以降の活動は認められない。
- ・重カコンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層の南側に位置するものの、音響基盤の傾斜部に概ね対応している。
- ・F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差を仮定した重力データ解析の結果,解析値は重力変化を概ね表現している。
- 以上のことから、古浦-十六島沿岸付近に認められる重力コンターの傾斜部は、F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差(音響基盤の傾斜部)を反映したものと考えられる。
- 4. まとめ
- 敷地周辺の重カコンターの急傾斜部は,新第三紀中新世に形成された断層に伴う構造的な落差を反映したものと考えられる。

資料3-2

# 島根原子力発電所 敷地周辺陸域の活断層評価 (重力異常に係わるコメント回答(その2))

## 平成27年6月19日 中国電力株式会社



### 全体測線図



測線図(エアカン・マルチチャンネル)



測線図(ウォーターガン・マルチチャンネル)



(3)

測線図(ブーマー・マルチチャンネル)

(a-18)

15 11

大田沖断層

ann -

11100



- 背影(破線は伏在)

| 向祭(破線は伏在)

〔評価に用いた測線〕

BERA-5 も り し す ー・マルチ)

道 宍 ■警●<sup>3</sup> 中国電力報音波探査測線(ブーマー・マルチ) 中国電力構査波探査測線(ブーマー・マルチ) 今回読者(追加調査測線) . .\* \* 1. 7 10 10km ※追加調査を踏まえた断層分布図に追加調査測線を追記 18

十六島

### 評価結果の概要



5

・古浦ー十六島沿岸付近について、深部地質構造を把握するための追加音波探査の結果, F-①断層及びF-②断層 が認められる。

•F-①断層及びF-②断層は、重力異常水平勾配値の比較的大きい地域の北側に位置する。

•F-①断層及びF-②断層は, D₂層(中新統)に変位や変形が認められるが, 少なくとも後期更新世以降の断層活動を 示唆する変位や変形は認められない。


7

F-①断層の代表測線(NW6測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル))

V.E. ≒ 3

宗新世

斜新世

中新世

火山岩·貫入岩

断層(変形)

断層(変位)

▲ 断層想定位置

断層想定位置

(直上)

(傾斜延長)

策 29

12

新

第

Ξ

紀



## F-②断層の代表測線(NW12測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル))



No.18測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)





#### No.18測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)



# (11)

## No.18測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)









12

## No.18測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)





策

29

躬

新

第

Ξ

紀

#### F-①断層延長部において, D₂層に断層活動を示唆する反射面は認められない。

## No.18測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)



約250m

(13)



V.E.≒6

### No.18測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)





F−①断層延長部において, B<sub>1E</sub>層以上に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

14

No.18測線 音波探查解析図



(15)





## NW3測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)

←NW

SE→ 2480 2510 1680 1728 1768 2368 2400 2448 1902 1848 1692 1928 1958 2020 2848 2262 21.28 2162 2208 2248 2282 2328 S→ THE STATE OF STATE STATE STATE STATES T TT TT TT TT 1.1 1.1 -0m (0.0sec) - (0.5sec) - 500m -----------(1.0sec) - 1000m - (1.5sec) - 1500m - (2.5sec) 100 **-** 2000m (3.0sec)

約1km





#### NW3測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)







NW3測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】













断層(変形) 断層(変位)





 $F-①断層位置において, D_2層に断層活動を示唆する反射面は認められない。$ 



## NW3測線 音波探查解析図



(21)





23

## NW6測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)



約1km







#### NW6測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)

←NW

F-IV

延長部











F-2 延長部

F-1

F−Ⅲ

延長部

24

SE→

- 0m (0.0sec)

(0.5 sec)

500m

(1.0sec)

1000m

(1.5 sec)

-1500m

(2.5.sec)

2000m

約1km



NW6測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】







### NW6測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】



(26)



3° 22

6 55

10 54

策

29

紀

新

第

Ξ

紀

V.E. ≒ 3

完新世

鮮新世

中新世

火山岩·貫入岩

断層(変形)

断層(変位)

● 断層想定位置 (直上)

(直上) 

更新

後期

中期 世

前期

A

B1E

B2E

D1

D2

V

C

D

•F-①断層位置において、D₂層は北傾斜しており、断層活動を示唆する変位 や変形は認められない。 •F-②断層及びF-Ⅲ断層延長部において, D₁層は緩やかに褶曲しており, 断層活動を示唆する変位や変形は認められない。



## NW6測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】









## NW6測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】

28)





NW6測線 音波探查解析図(F-①断層位置)





## NW9測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)

31



約1km



\*/

V.E. ≒ 3

#### NW9測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)





## NW9測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】











NW9測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】



F-②断層位置において, D₂層に変形(撓曲)が認められる。



3° 22'

6 55

10 54

策

29

躬 世 中期

新

第

Ξ

紀

å

V.E. ≒ 3

完新世

鮮新世

中新世

火山岩·貫入岩

断層(変形)

斷層(変位)

更新

後期

前期

A

в

D

B<sub>1E</sub>

B<sub>2E</sub>

D1

D2

V

C

## NW9測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)





(35)



V.E.≒6

←NW <sub>15</sub>

### NW9測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)





F-②断層位置において, D₂層に変形(撓曲)が認められるが, B<sub>1E</sub>層以上 に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。 (36)





(37)





39

## NW12測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)











#### NW12測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)





NW12測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】









## NW12測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)[既往調査測線] (42)



F-②断層位置において, D₂層は緩やかに褶曲しており, 断層活動を示唆する変位や変形は認められない。



V.E. ≒ 3



断層(変形)

斷層(変位)




# NW12測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)



43



V.E.≒6



## NW12測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)







(45)





47

# NW13.5測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)



\_\_\_\_\_約1km



V.E. ≒ 3

### NW13.5測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)



(48)



# NW13.5測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)





3° 22' 6° 55' 10° 54'

V.E. ≒ 3



## NW13.5測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)





V.E. ≒ 3



断層(変形) 断層(変位)





# F-②断層位置において, D₂層は北傾斜しており, 断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

# NW13.5測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)



(51)



## NW13.5測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)











# NW15測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)









NW15測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)



(56)

## NW15測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)







NW15測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)



(58)



F-②断層延長部において, D₂層は北傾斜しており, 断層活動を示唆 する変位や変形は認められない。

# NW15測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)











約250m

60



F-②断層延長部において、A層に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。









# No.34測線 音波探査記録(エアガン・マルチチャンネル)













# No.34測線 音波探査解析図(エアガン・マルチチャンネル)

第四

12

新

第三

紀



# No.34測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)







3° 22' 6° 55' 10 54

(66)

## No.34測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)





F-②断層延長位置付近において, D₂層は北傾斜しており, 断層活動を示 唆する変位や変形は認められない。

# No.34測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)







## No.34測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)





F-②断層延長部において, A層に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

(68)





## 評価結果



70

■古浦一十六島沿岸付近について、深部地質構造を把握するための追加音波探査の結果、重力異常水平勾配値の比較的大きい地域の北側にF-①断層及びF-②断層が認められる。

・F-Ⅲ及びF-Ⅳ断層は、D₁層(中新統)及びC層(鮮新統~下部更新統)の堆積盆の南縁を規制している一方で、F-①断層及びF-②断層は、D₁層(中新統)及びC層(鮮新統~下部更新統)を堆積しておらず、ほとんどの区間ではD₂層最上部に変位や変形が認められないことから、F-Ⅲ及びF-Ⅳ断層に比べて、相対的に古い時代に活動を終えていたと考えられる。
・F-①断層及びF-②断層は、D₂層(中新統)に変位や変形が認められるが、少なくとも後期更新世以降の断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

## (参考)F-①断層及びF-②断層付近のB<sub>1E</sub>層基底図



71

Fー②断層の中央部付近まで分布していることを確認した。

・B<sub>1E</sub>層基底面に断層活動を示唆する構造(断層に沿う変形,高まり又は溝)は認められない。





### (参考)地質構造発達史(F-II断層とF-1)断層の関係)



73

調査技術, 13巻, 1号

### (参考)地質構造発達史(F-IV断層とF-2)断層の関係)



(74)

# (参考)断層, 撓曲及び褶曲の評価基準



分類		模式図	判断基準
A 断層運動による構造と	[A1] 断層	浅部 ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓	反射面の不連続が上下方向に連続的に並ぶ場合, 断層運 動による変位と判断する。(p.77)
	[A2] 撓曲 (深部に断層 あり)	浅部 ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓	記録断面図又は同一測線上の他音源記録において深部に 断層が認められ、それを覆う浅部に屈曲の変曲点を結ぶ線 が断層変位の上方延長方向に連続的に並ぶ場合、断層運 動による撓曲と判断する。(p.78)
	[A3] 撓曲 (深部の断層の 有無は不明)	浅部 ↓	深部の断層の有無が不明であり,浅部に断層が認められないものの,地層が局部的に非対称の屈曲を示す場合,断層 運動による撓曲と判断する。(p.79)
構造と判断する場合 日 広域変動による	[B1] 褶曲 (軸が傾斜)	浅部 ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓ ↓	浅部の地層が非対称構造を示すものの, ・深部に断層が認められない場合 ・浅部の地層が屈曲せず緩やかに湾曲している場合 広域変動による褶曲と判断する。(p.80)
	[B2] 褶曲 (軸が直立)		堆積層が上記A3の「撓曲」のような局部的な非対称屈曲構 造を示さず,緩やかに湾曲している場合,広域変動による褶 曲と判断する。(p.81)
[模式図凡例] ━━━ :断層運動による変位  ━━━ :断層運動による変形   ━━━ :広域変動による褶曲軸			

### (参考)文献における撓曲構造





・地層の変形構造のうち、池田ほか(2002)、岡村(2000)等に示されているような非対称、屈曲構造を「撓曲」と呼び、断層運動に起因するものと評価した。

•上記以外の変形構造については「褶曲」と呼び、広域変動に起因する構造と判断した。

池田安隆ほか(2002):第四紀逆断層アトラス 岡村行信(2000):音波探査プロファイルに基づいた海底活断層の認定



## (参考)【A1】断層の音波探査記録例



(参考)【A2】撓曲(深部に断層あり)の音波探査記録例


# (79)

### (参考)【A3】 撓曲(深部の断層の有無は不明)の音波探査記録例





#### (参考)【B1】褶曲(軸が傾斜)の音波探査記録例



81

#### (参考)【B2】褶曲(軸が直立)の音波探査記録例







(参考)F-Ⅲ断層~F-②断層の音波探査記録(その1)



83

#### (参考)F-Ⅲ断層~F-②断層の音波探査記録(その2)







## (参考)NWO測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)











## (参考)NWO測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)



V.E. ≒ 3



断層(変位)



F-①断層延長部において, D₂層に断層活動を示唆する反射面は認められない。





## (参考)NWO測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)





### (参考)NWO測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)





F-①断層延長部において、B<sub>IE</sub>層以上に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。

(88)



### (参考)NW1測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】











(参考)NW1測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】





3° 22

6" 55

10 54

策

29

紀

新

第

Ξ

紀

完新世

鮮新世

中新世

火山岩·貫入岩

断層(変形)

斷層(変位)

更新

後期

中間 世

前期

F-①断層延長部において、D₂層及びD₁層は褶曲しており、断層活動を示唆す る変位や変形は認められない。

## (参考)NW1測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)



91



V.E.≒6



### (参考)NW1測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)





#### F−①断層延長部において、D₂層及びD₁層は褶曲しており、B₁∈層以上に断層活動 を示唆する変位や変形は認められない。

92



(参考)NW2測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】











### (参考)NW2測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】







斷層(変位)





F-①断層通過位置において, D₂層及びD₁層は褶曲しており, 断層活動を示 唆する変位や変形は認められない。



### (参考)NW2測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】









#### (参考)NW2測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】



(96)



F-①断層通過位置において, B<sub>2E</sub>層以上に断層活動を示唆 する変位や変形は認められない。



(参考)NW4測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】











(参考)NW4測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】





3° 22

6 55

10 54

策

29

紀

新

第

Ξ

紀

V.E. ≒ 3

完新世

面新

後期

中間 世

前期

鮮新世

中新世

火山岩·貫入岩

断層(変形)

斷層(変位)

A

B1E

B<sub>2E</sub>

D1

D<sub>2</sub>

V

C

D

F-①断層通過位置において、D2層は北傾斜しており、断層活動を示唆す る変位や変形は認められない。



### (参考)NW4測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】





1° 4 3° 28



(参考)NW4測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】





F−①断層通過位置において, B<sub>1E</sub>層以上に断層活動を示唆する変位や変形は 認められない。



### (参考)NW5測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】









(参考)NW5測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】



策

29

躬

新

第

Ξ

紀

F-①断層通過位置において、D₂層は北傾斜しており、断層活動を示唆する 変位や変形は認められない。



(参考)NW7測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】













V.E. ≒ 3



斷層(変位)







## (参考)NW7測線 音波探査記録(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】





V.E.≒6





### (参考)NW7測線 音波探査解析図(ブーマー・マルチチャンネル)【既往調査測線】





F-②断層位置において、B<sub>1E</sub>層以上に断層活動を示唆する変位や変形は認められない。



(参考)NW8測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】











V.E. ≒ 3



斷層(変位)







(参考)NW10測線 音波探査記録(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】









# (参考)NW10測線 音波探査解析図(ウォーターガン・マルチチャンネル)【既往調査測線】 (110)





策

29

紀

新

第

Ξ

紀

F-②断層通過位置において、D₂層は緩やかに褶曲しており、断層活動を示唆する変位や変形は認められない。















F-②断層通過位置において, D₂層は緩やかに褶曲しており, 断層活動を示 唆する変位や変形は認められない。 敷地前面海域の地質・地質構造

(参考)後期更新世以降の活動が認められる断層と活動が否定できない断層の細区分<sup>(113)</sup>



※既往の海底地質図(第95回審査会合 資料3-1 P10)に追加調査を踏まえた断層分布を記載