島根原子力多	発電所2号炉 審査資料
資料番号	EP(E)-070(補)改01
提出年月	令和3年3月15日

島根原子力発電所

地盤(敷地周辺陸域の地質・地質構造) (補足説明)

令和3年3月15日 中国電力株式会社

本資料のうち, 枠囲みの内容は公開できません。



目次

1.	宍道断層の評価・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	5
	(1) 地質調査(宍道断層の西側) • • • • • • • • • • • • • • • • • • •	5
		10
	·南講武·····	13
	· 迴谷· · · · · · · · · · · · · · · · · ·	23
	·古浦·西方~男島······	28
	•男島•••••••••••••	34
	•古浦沖•••••••••••••••••••••••••••••••••••	41
	•古浦沖以西(男島~女島)••••••••••••••••••••••••••••••	47
	•女島~犬田沖断層••••••	61
	•古浦~十六島沿岸付近•••••••••••••••••••••••••••••••	71
	(2)地質調査(宍道断層の東側)・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	89
	•長海町••••••	97
	•中海北部••••••	103
	•下宇部尾付近••••••	108
	·森山付近······	122
	・宇井~福浦・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	266
	・福浦~地蔵埼・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	322
	・(参考)枕木山東方・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	345

目次

2.	宍道断層と鳥取沖西部断層との関係・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	354
	(1)鳥取沖断層の評価・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	356
	①文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	356
	②地質調査の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	369
	③鳥取沖西部断層の評価・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	376
	④鳥取沖西部断層と鳥取沖東部断層との関係・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	435
	(2)宍道断層と鳥取沖西部断層の間の地質構造に関する検討・・・・・・	457
	①断層活動性に関する検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	459
	②詳細地質構造に関する検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	489
	③重力異常に関する検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	499
	④検討結果(まとめ)・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	526
З.	大社衝上断層の評価・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	527
	(1)文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	528
	(2)変動地形学的調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	530
	(3)地質調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	531
	(4) 重力データ解析・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	538
	(5)まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	541

2)

目次



目次

5. 島根半島の海岸地形の形成要因に関する検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	618
(1)検討概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	619
(2)島根半島の海岸地形調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	621
(3)敷地周辺の断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	639
(4)島根半島の地質構造発達史・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	641
(5)島根半島の隆起要因に関する検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	645
(6)島根半島の海岸地形(ベンチ)の形成要因に関する検討・・・・・・・・	648
a. 文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	648
b. 潮位及び波浪・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	653
c. 空中写真測量及び地表地質踏査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	656
d. ベンチの形成要因に関する検討結果(まとめ)・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	687
(7)地震性隆起地域の海岸地形との比較検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	689
参考:音波探査仕様・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	702
参考文献・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	705

4



5

(1)地質調査(宍道断層の西側)

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)

調査結果の概要

第324回審査会合	(6)
資料3−1 P34 加筆•修正	U

	古浦沖~大田沖断層 古浦~十六島沿岸付近	美保	女島付近(女島, 女島西方)	男島付近	古浦沖, 古浦西方	古浦(廻谷)
海域 (沿岸付近 を含む)	【古浦沖~大田沖断層】 ・音波探査の結果、D2層上 面以上に断層活動を示唆 する反射面は確認されな い。	_	・音波探査の結果、D2層上面以上に断認されない。	層活動を示唆する反射面は確	【古浦沖】 ・音探査の結果、 皿 _K 層(更新 統)の内部反射面及びD ₂ 層上 面に、 断層活動を示唆する反 射面は確認されない。	_
	【古浦~十六島沿岸付近】 ・音波探査等の結果,重力 コンターの傾斜部はF-① 新層及び5-②新層に伴う		・海底面調査の結果, 男島付近の溝地 東西方向へ連続する構造は認められた はぎ取り調査等の結果, 岩質の差を反	日形及び女島付近の海底地形の はい。また、溝地形及び海底地形 に映した組織地形と考えられる。	高まりを除き,海底地形面には えの高まりの成因は,潜水調査,	
陸海境界 付近	 m層及びF-20断層に伴う 音響基盤の落差を反映し たものと考えられる。また, これらの断層は、D2層(中 新統)に変位や変形が認 められるが、後期更新世以	・陸海境界付近を横断する配置での 群列ボーリング調査等の結果、宍道 断層の延長部に対応する断層は認め られない(女島で確認された破砕部は、 南講武の活断層と性状が著しく異な る)。	・男島では泥岩及び火山円礫 岩が緩やかに北に傾斜してお り、断層は推定されない。	_	_	
	ない。 —	 ・文献断層※1の通過位置上における地層の急傾斜部は、女島地点と美保地点に示されているが、地層の急傾斜部の連続性は認められない。露頭状況の調査の結果、急傾斜部に固結後の断層活動は認められない。 ・女島地点の地層の急傾斜の成因は海底地すべりによるものではなく、南北圧縮応力場による褶曲運動の可能性が考えられる。 ・以上のことから、女島地点の地下深部に想定される断層は宍道断層の延長部に対応する断層ではない。 				
陸域	_	_	・変位地形・リニアメントは認められない。 ・地表地質踏査の結果、緩やかな地 質構造を示し、断層は推定されず、露 頭に断層は認められない。	・左屈曲の変位地形・リニアメン ト(Cランク)が認められる。 ・変位地形・リニアメント直下付 近でのピット調査等の結果、断 層は認められない。	【古浦西方】 ・変位地形・リニアメントは認 められない。 ・古浦〜男島に至る海岸線に は、礫岩、砂岩及び泥岩の露 頭が分布しており、断層は認 められない。	・右屈曲の変位地形・リニアメント(Aラン ク)が認められる。 ・ボーリング調査等の結果、基盤に断層 が確認され、後期更新世以降の断層活動 が認められる。 ・谷の屈曲量・屈曲率等の検討の結果、 西端付近の廻谷は、南講武付近と比べて 断層活動性が低下していると考えられる。
端部評価 における 陸海境界付近 調査結果の 精度や信頼性	—	—	◎: 地表地質踏査等から得られる地表データに加 え、群列ボーリング調査から得られる地下データ による評価。	○:地表地質踏査等から得ら;) れる地表データによる評価。]	_
※1			女島(宍)	道断層の評価長さ:約39km)		

・海域及び沿岸付近(古浦沖,男島付近,女島付近,古浦沖~大田沖断層)における音波探査の結果,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。 また, 古浦~十六島沿岸付近の重カコンターの傾斜部は, 音波探査等の結果, F-①断層及びF-②断層に伴う音響基盤の落差を反映したものと考えられる。また, これら の断層は、D。層(中新統)に変位や変形が認められるが、後期更新世以降の断層活動は認められない。

▶陸海境界付近(古浦沖, 男島付近, 女島付近)における海底面調査の結果, 男島付近の溝地形及び女島付近の海底地形の高まりを除き, 海底地形面には東西方向へ連 |続する構造は認められない。また,溝地形及び海底地形の高まりの成因は,潜水調査,はぎ取り調査等の結果,岩質の差を反映した組織地形と考えられる。さらに,女島で |は陸海境界付近を横断する群列ボーリング調査, 急傾斜部における露頭調査等の結果, 活断層は認められない。 ・陸域(女島付近, 男島付近, 古浦西方)における地表地質踏査, ピット調査等の結果, 断層は認められない。

申請時の西端「古浦西方の西側」より更に西側において、宍道断層の延長部に対応する断層は認められないが、陸海境界の調査結果の不確かさを考慮 し、「古浦西方の西側」と比較して、精度や信頼性のより高い調査結果が得られている「女島」を西端として評価する。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 調査結果の概要(南講武~古浦)

第309回審査会合 資料2-2 P22 加筆·修正



※ MIS:海洋酸素同位体ステージ



month in the

1. 宍道断層の評価 (1)地質調査(宍道断層の西側) 調査結果の概要(女島~大田沖断層)



第309回審査会合

資料2-2 P148 加筆·修正

9





・変位地形・リニアメント直下で,かつ地形の屈曲が最も明瞭な七田南方の沢(Loc.S-1)において断層を確認した。





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 七田南方の沢(露頭スケッチ,断層の性状)





(12)

1. 地表地質踏查

・変位地形・リニアメント直下で,かつ地形の屈曲が最も明瞭な七田南方の沢(Loc.S-1)において断層が 認められる。

2. 露頭スケッチ

- 古浦層と成相寺層が断層で接しており、断層面沿いでは成相寺層の泥岩の破砕が著しく、幅5cm程度の断層粘土を切る直線的なせん断面が認められる。
- ・古浦層及び成相寺層の上位は崩土, 崖錐堆積物が覆っており, 後期更新世以降の断層活動は不明で ある。

以上のことから、七田南方の沢では、後期更新世以降の断層活動を否定できないと判断される。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(調査位置及び地質図)





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(トレンチ調査(地質断面図))





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(研磨片観察及び薄片観察)



・トレンチ調査により宍道断層の活断層区間として評価している南講武において、ボーリング調査により、断層の試料を採取した。(2014年に ボーリングを実施し試料採取した。)

・ボーリング調査の結果、深度30.55m付近に断層が認められた。断層の研磨片及び薄片の観察を行った。

15

第309回審査会合

資料2-2 P26 再掲

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(研磨片観察)

第309回審査会合 資料2-2 P27 加筆·修正





・研磨片観察の結果,角礫部①,角礫部②,母岩の角礫を含むガウジ①,細粒化の進んだガウジ②の<u>積層構造が認められる(特徴①)。</u>

・細粒化の進んだガウジ②は直線的でシャープな断層面を伴う(特徴②)。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(薄片観察(断層の走向方向,最新面付近)) ^{資料2-2 P28 再掲}



・薄片観察の結果、細粒化の進んだガウジ②中のもっとも直線性に富む面(最新面)付近で<u>右横ずれセンスを示すR1面が認められる(特徴③)。</u>

・また、ガウジ②中の岩片は、角礫~亜円礫状を呈する(特徴④)。





18

・薄片観察の結果,角礫部付近では,粘土鉱物は散在していることに対して,最新面付近では,粘土鉱物の長軸は最新面に沿っ た方向に配列している(特徴⑤)。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(薄片観察(断層の傾斜方向))



第309回審査会合

資料2-2 P30 再掲

19

・薄片観察の結果,最新面付近では,<u>粘土鉱物の長軸は最新面に沿った方向に配列している(特徴⑤)</u>。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(研磨片観察及び薄片観察(まとめ))



20

調査対象	研磨片·薄片観察結果
	(特徴①) 研磨片観察の結果,角礫部①,角礫部②,母岩の角礫を含むガウジ①,細粒化の進ん だガウジ②の積層構造が認められる。
	(特徴②) 研磨片観察の結果,細粒化の進んだガウジ②は直線的でシャープな断層面を伴う。
南講武の活断層	(特徴③) 薄片観察の結果,最新面付近では,複合面構造が確認され,右横ずれセンスを示すR1 面が認められる。
	(特徴④) 薄片観察の結果,ガウジ中の岩片は角礫〜亜円礫状を呈する。
	(特徴⑤) 薄片観察の結果,最新面付近では,粘土鉱物の長軸は最新面に沿った方向に配列して いる。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 南講武(針貫入試験)

第309回審査会合 資料2−2 P32 再掲



・原子炉設置変更許可申請書(1号及び2号原子炉施設の変更並びに3号原子炉の増設)時(2005)の南講武ボーリン グコア(No.50)を用いて,南講武の活断層(宍道断層)の粘土化した範囲(No.50,深度25.28m~25.64m)及びせん断 面近傍の著しく破砕を被った範囲を中心に針貫入試験を実施した。



【南講武(No.50)】

・針貫入試験の結果, 宍道断層の活断層区間である南講武(No.50)のせん断面近傍の針貫入勾配は極めて軟質なため測定不能である。 ・また, 南講武(No.50)は破砕幅が広く(基盤岩が軟質な範囲:約16m), 著しく破砕を被っている範囲の基盤岩の針貫入勾配は3.0N/mm以下 と軟質である。

南講武(まとめ)



1. トレンチ調査

- ・ 変位地形・リニアメント延長上の南講武の低地におけるトレンチ調査の結果,断層は約1万1,000年前の地層を変位させているが,約3,000年前の地層を変位させていないことから,約3,000年前~約1万1,000年前の間に最新の活動が認められる。
- ・ 断層を挟んで,約1万1,000年前の地層に約1.3m北側低下の高度差があるとともに,約2万年前の地層に約1.6m北側低下の高度差がある。
- 2. ボーリング調査(研磨片観察,薄片観察,針貫入試験)
- トレンチ調査により宍道断層の活断層区間として評価している南講武において、ボーリング調査により、 断層の試料を採取した。(2014年にボーリングを実施し試料採取した。)
- ・ボーリング調査の結果,深度30.55m付近に断層が認められた。
- (1)研磨片観察及び薄片観察
- ・断層の研磨片及び薄片の観察を行った結果、以下の特徴が認められる。
 - (特徴①)断層角礫及び断層ガウジの積層構造が認められる。
 - (特徴②)細粒化の進んだガウジは直線的でシャープな断層面を伴う。
 - (特徴③)最新面付近では、複合面構造が確認され、右横ずれセンスを示すR1面が認められる。
 - (特徴④)ガウジ中の岩片は角礫~亜円礫状を呈する。
 - (特徴⑤)最新面付近では、粘土鉱物の長軸は最新面に沿った方向に配列している。
- (2) 針貫入試験
- ・ 針貫入試験の結果, 宍道断層の活断層区間である南講武(No.50)のせん断面近傍の針貫入勾配は
 極めて軟質なため測定不能である。
- また,南講武(No.50)は破砕幅が広く(基盤岩が軟質な範囲:約16m),著しく破砕を被っている範囲の 基盤岩の針貫入勾配は3.0N/mm以下と軟質である。

以上のことから、南講武では、後期更新世以降の断層活動が認められる。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) **廻谷(変動地形学的調査)**



23



・ 廻谷から古浦付近では,東西方向から南へやや湾曲し,尾根筋の鞍部地形や尾根・谷の明瞭な右屈曲が認められる。



1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) **廻谷(ボーリング調査(地質断面図))**







1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)

廻谷(まとめ)



- 1. 変動地形学的調査
- ・ 廻谷から古浦付近では、東西方向から南へやや湾曲し、尾根筋の鞍部地形や尾根・谷の明瞭な右屈 曲が認められる。
- 2. ボーリング調査
- ボーリング調査結果等によると、北側の砂礫2層と南側の泥岩とを境する断層が認められる。
- ・断層を境に、大山松江軽石層に高度差が推定され、シルトー砂層(約2万年前)及び青灰色砂礫層(約2 万5,000年前)にも断層を挟んで高度差が認められる。

以上のことから、廻谷では、後期更新世以降の断層活動が認められる。

1. 宍道断層の評価 (1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦西方~男島(変動地形学的調査)



古浦西方

島根原子力発電 Aランク 3ランク ロランク 10km

 ・廻谷から古浦付近では尾根・谷の系統的かつ明瞭な右屈曲が 認められる。 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。

500

1,000m

第309回審査会合

さらに、宍道断層の主要部が尾根・谷の右屈曲を示すのに対し て、男島付近では左屈曲が認められる。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦西方~男島(地表地質踏査(地質図))



第309回審査会合

資料2-2 P38 加筆·修正

29

・地表地質踏査の結果,古浦西方の海岸部では古浦層の礫岩,泥岩及び砂岩が,連続分布しており,断層は認められ ない。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦西方(地表地質踏査(詳細ルートマップ))



30





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦西方~男島(まとめ)

(32)

- 1. 変動地形学的調査
- ・ 廻谷から古浦付近では尾根・谷の系統的かつ明瞭な右屈曲が認められる。
- 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。
- 2. 地表地質踏查
- 古浦西方の海岸部では古浦層の礫岩,泥岩及び砂岩が,連続分布しており、断層は認められない。
- 中田ほか(2008)による鹿島断層及び今泉ほか(2018)による宍道(鹿島)断層通過位置付近には、谷底から両岸の谷壁に古浦層の砂岩、泥岩、礫岩がほぼ全面に分布しており、鹿島断層に対応する断層は認められない。
- 古浦西方の西側付近では、古浦層の砂岩が広範囲に連続分布し緩やかな北傾斜を示しており、断層 は認められない。

以上のことから、古浦西方~男島において、文献断層に対応する断層は認めらない。





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 男島(変動地形学的調査)







・男島付近の西方を含め航空レーザ測量データを用いた1/1,000の詳細地形図を示す。 ・変動地形学的調査の結果,尾根・谷の左屈曲及び鞍部等から成るCランクの変位地形・リニアメントが認められる。






1. 宍道断層の評価 (1)地質調査(宍道断層の西側) 男島(地表地質踏査(露頭岩種))





火山円礫岩は,塊状で割れ目が少なく, 比較的硬質である。



<image>



貫入岩は, 塊状で割れ目が少なく, 比較的 硬質である。



泥岩は,細かな層理面が発達し,比較的 軟質である。

砂岩は,層理面が発達し,比較的軟質である。

・火山円礫岩・貫入岩は,比較的硬質で風化に対する抵抗性は大きい。 ・一方,泥岩・砂岩は,層理面が発達し比較的軟質であり,風化に対する抵抗性は小さい。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 男島(地表地質踏査(地質断面図))







変位地形・リニアメント及び文献断層通過位置において,古浦層の砂岩,泥岩及び火山円礫岩が全体 的に緩やかに北に傾斜しており,断層を示唆する構造は認められない。



文献断層の西端付近の海岸線には、火山円礫岩が連続し、断層は認められない。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) **男島(ピット調査(Loc.O-1))**





・なお、貫入岩による接触変成作用の影響は認められない。



40

1. 変動地形学的調査

 ・ 宍道断層の主要部が尾根・谷の右屈曲を示すのに対して、男島付近では左屈曲、鞍部等から成る変 位地形・リニアメントが認められる。

2. 地表地質踏查

- ・ 変位地形・リニアメント及び文献断層通過位置において、古浦層の砂岩、泥岩及び火山円礫岩が全体的に緩やかに北に傾斜しており、断層を示唆する構造は認められない。また、文献断層の西端付近の海岸線には、火山円礫岩が連続し、断層は認められない。
- 3. ピット調査
- ・ 鞍部を含む幅約10mの幅広いピット調査の結果、古浦層の礫岩・凝灰岩とこれを貫入するデイサイト
 が認められるが、断層は認められない。

以上のことから, 男島付近の変位地形・リニアメントは, 岩質の差を反映した組織地形と考えられるとと もに, 男島において, 文献断層に対応する断層は認めらない。



1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦沖(陸域と海域の地層対比表)

第309回審査会合 資料2-2 P47 加筆・修正



調査区域		査区域	陸域の地質				海 域														1
			敷地周辺	中海	宍道湖	古浦沖		敷地前面	敷地周辺	大田	I沖*1	鳥耳	反沖 ^{*2}	鳥取沖	隠岐海峡	大社	日御碕	美保関			
文献名 地質時代		文献名	中国電力㈱	中国電力㈱	中国電力㈱	中国電力㈱		中国電力㈱	中国電力㈱	中国'	電力㈱	中国	電力㈱	山本ほか (1989) ^{*4}	玉木ほか (1982) ^{*3,*4}	水路部 (1993a) ^{*4}	水路部 (1991b) ^{*4}	水路部 (1992a) ^{*4}	文献名	文献名 地質時(
第	完新	所世	沖積低地堆積物 砂丘堆積物	I _N	Ιs	I _K ∏ _K		А		А		А		Tt ₂	Q 1	I _T	I _H	I _H I _M		完新世第	
四紀		後期	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~	Ш _N	II s	Шк	~~~~	$ \mathbf{B}_{1E} \mathbf{B}_{1W} $	Q			В 1							後期		
	更新世	中期	段丘堆積物				BB	B _{2E} B _x		В	Bx	В	$ \begin{array}{c} B \\ B_{2} \\ B_{3} \\ B_{4} \\ \end{array} $		Q 2	$\amalg_{\mathrm{T}}, \amalg_{\mathrm{T}}, \mathbb{N}_{\mathrm{T}}$	Ш _{II} , Ш _{II} , IV _{II}	II _M	中期	更新世	紀
								B _{3W}								$V_{\rm T}$, $VI_{\rm T}$	V 11, VI 11				10
新	前期 新 鮮新世							с			С		С	Τt ₁ Hm _{2a,b}	Р	VII T	VII _H	Ш _м	前期	f世	新
41.0														Hm		VIII T					616.0
第一	第 三 和新世		松江層 古江層 牛切層 成相寺層	III N IV N V N	······		D	~~~~~	Т	D	D 1	D		香住沖層 M (Ka)	М,	IX _T	- VIII _H		-		· 第 一
二 紀					IV s			D 1					D ₁				IX ₁₁	IV _M	中新	f世	二紀
			古浦層	VI _N VI _S		D 2		D ₂			D 2		D 2	音響基盤 (At)	M_2	X _T	X 11	VM			
			大根島玄武岩	VII _N																	
火山岩・貫入岩		貫入岩	和久羅山安山岩 新第三紀貫入岩類	₩.	₩L _S			V											火山岩	・貫入	、岩
*1:島根県中部沖の海域を示す。																					

・古浦沖の Ι_κ層, Ι_κ層は, 敷地前面海域のA層に対応し, 完新統に対比される。 ・古浦沖の Π_κ層は, 敷地前面海域のC層上部 ~ B層に対応し, 更新統に対比される。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦沖(音波探査解析図(K1GM測線))



43











1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)

古浦沖以西(男島~女島(男島付近))(海底面調査,潜水調査及び地表地質踏査)







1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦沖以西(男島~女島(女島付近))(海底面調査及び地表地質踏査)

鹿野・中野(1986)による宍道断層 近に豊かます 同上の伏在断層 C-C'断面図 波纹开展-С C T.P.(m) T.P.(m) 地形の高まり -4 0 -6 -8 -10 地形の高まり -10 -12 -10 -14 約1m -16 女島 -18 -20 -20 -20 -22 -24 -26 -28 -30 -30 -30 -32 -34 -36 -38 -40 ※縦:横=3:1 250 500m ←W 写直② 女皇 (陸の等深線間隔:10m, 海の等深線間隔:2m) 100 防波堤 女島 M 2 火山角礫岩 写真① N→ ←S 互盲 泥岩 女島の西方沖合には、女島で認められた高まりと類似する地形が複数認められる。 堤防建設前の地形図に露頭岩種 図を記載 泥岩 防波堤 :写真撮影方向 泥岩と火山角礫岩の分布を確認している。 ・女島付近には海底地形の高まりが複数箇所で認められる。これらの高まりのうち、東西方向に比較的長い高まりは、比高 約1mと小規模であり、東西方向の延長は約140mである。 ・この海底地形の高まり近傍の女島における地表地質踏査の結果、地質境界に高まりが認められる。

第309回審查会合

資料2-2 P65 再掲

50

・この海底地形の高まり近傍の気気における地表地員踏査の結末,地員境外に高まりが認められる。
 ・この地質境界の高まり部には火山角礫岩,基部には泥岩が分布しており,はぎ取り調査の結果,断層は認められない。

海底面調査で見られた男島付近の溝地形、女島付近の海底地形の高まりの成因は岩質の差を反映した組織地形であると考えられる。





第309回審査会合

資料2-2 P66 再掲

51

・火山角礫岩と泥岩との地質境界において、断層の存否を詳細に確認するため、はぎ取り調査を実施した。 ・はぎ取り調査の結果、火山角礫岩と泥岩との地質境界は密着しており、断層は認められない。





男島付近の溝地形, 女島付近の海底地形の高まりの延長部を含む沿岸付 近において, 音波探査により断層の存否を確認した。

沿岸付近において、 D2層以上に断層活動を示唆する変状は認められない。

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦沖以西(男島~女島)(音波探查解析図(K4BM測線))



K4BM

[ブーマー・マルチ]



約250m





I к層

Ⅱк層 Ⅲκ層



鹿野・中野(1986)による宍道断層 ? , !km



10

12





鹿野・中野(1986)による宍道断層

沿岸付近において、D2層以上に断層活動を示唆する変状は認められない。



断層(変形) 断層(変位)

鹿野・中野(1986)による宍道断層

沿岸付近において、D2層以上に断層活動を示唆する変状 は認められない。





約250m



V.E.≒6









断層(変位)





約250m

第309回審査会合



V.E.≒6





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦沖以西(男島~女島)(まとめ)





1. 男島付近

- ・海底面調査の結果,男島付近に認められる溝地形は、比高約2m,東西方向の延長は約45mと小規模
 であり連続性に乏しい地形である。
- ・溝地形の東方における潜水調査の結果、断層は認められず、高まり部には火山円礫岩、基部には泥岩が分布している。
- ・地表地質踏査の結果,男島及び陸域の沿岸部は火山円礫岩から成り,その間の基部には泥岩が分布しており,断層は認められない。
- ・男島には火山円礫岩、泥岩が分布し緩い北傾斜を示すことから、付近に断層は推定されない。

2. 女島付近

- ・海底面調査の結果、女島付近に認められる海底地形の高まりは、比高約1mと小規模であり、東西方向の延長は約140mである。
- ・海底地形の高まり近傍の女島における地表地質踏査の結果、地質境界に高まりが認められる。
 ・この地質境界の高まり部には火山角礫岩、基部には泥岩が分布しており、断層は認められない。

3. 男島~女島

・音波探査の結果,男島付近の溝地形,女島付近の海底地形の高まりの延長部を含む沿岸付近において,断層活動を示唆する変位・変形は認められない。

以上のことから,海底面調査で認められた男島付近の溝地形,女島付近の海底地形の高まりの成因は 岩質の差を反映した組織地形であると考えられる。

1. 宍道断層の評価 (1)地質調査(宍道断層の西側) 女島~大田沖断層(音波探査, 調査位置図)



第309回審査会合

資料2-2 P138 加筆·修正

61

・女島~大田沖断層までの島根半島沿岸部について,複数の音源を用いた音波探査により,断層の 存否を確認した。





約250m



V.E.≒6





断層(変形) 断層(変位) 沿岸付近において、D₂層以上に断層活動を示唆する変状は認められない。







V.E.≒6





断層(変形) 断層(変位) 沿岸付近において、D₂層以上に断層活動を示唆する変状は認められない。





約250m



V.E.≒6





断層(変形) 断層(変位) 沿岸付近において、D₂層以上に断層活動を示唆する変状は認められない。





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) **女島~大田沖断層(音波探査)(まとめ)**



第309回審査会合

資料2-2 P138 加筆·修正

70

・音波探査の結果, 女島~大田沖断層までの島根半島沿岸部付近において, D₂層(中新統)以上に 断層活動を示唆する変状は認められない。







・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。

・古浦-十六島沿岸付近に重カコンターの傾斜部の要因を確認するため,音波探査により深部地質構造を把握した。

・また,深部地質構造をモデル化した重力データ解析を行い,重力変化の再現性を確認した。




に認められる。

8.規原子力発言可

・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。



















1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)

F-①断層(NW6測線 音波探查解析図)



第241回審査会合

資料3-2 P29 加筆·修正

80

1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側)

F-②断層(NW12測線 音波探查解析図)



第241回審査会合

資料3-2 P45 加筆·修正

81

- 1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) (参考)古浦ー十六島沿岸付近(重力データ解析モデル) ^{資料2-2 P143 加筆・修正}
 - ・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

82

地層	密度 (g/cm ³)	設定根拠 ^{※2}	音響基盤	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(深度約190m付 近の平均的な速度Vp=約2.5km/sを仮定)より, Ludwig et al. (1970) ⁽⁶⁾ の関係図から設定	南東側	0	音波探査結果より設定(ほぼ海底面付近)
			北西側	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(深度約190m付 近の平均的な速度Vp=約3.5km/sを仮定)より, Ludwig et al. (1970)の関係図から設定			

※2 NW13.5測線の速度解析結果よりVpを設定



- ・タルワニの方法(Talwani et al.(1959)⁽⁷⁾)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)⁽⁸⁾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)⁽⁹⁾)との比較を行った。



2次元の多角形モデル

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)⁽¹⁰⁾)。

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

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

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。

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





・測線毎における速度の相違や海底面付近における速度のばらつきが大きいこと等を踏まえ,解析断面②に近接するNW13.5 測線の速度解析結果より,地下深部(深度約190m付近)の平均的な速度を用いて,北西側はVp=約2.5km/s,南東側はVp=約 3.5km/sを仮定した。 1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) (参考)速度値と密度の関係

ポアンン比

.3 .2

8

图 - 6

(km/sec)

逶

3.5

2.5

Davies, 1965

図 6

 ・重カデータ解析における密度値の 設定については, Ludwig et al.
(1970)の関係図を用いた。

^{2.3} 密 度(g/cm³) P波速度と密度の関係⁶⁾

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)(11)より引用・加筆

S波

・堆積層, 堆積岩 の変成岩, 火成岩





1. 宍道断層の評価(1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦一十六島沿岸付近(重力データ解析結果)



第309回審査会合

資料2-2 P144 加筆·修正

87

・音響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DVD 版(地質調査総合センター編(2013)))を概ね表現している。

1. 宍道断層の評価 (1)地質調査(宍道断層の西側) 古浦一十六島沿岸付近(重力異常)(まとめ)



〔エアガン・マルチによる音響基盤の解釈を示した測線〕 中国電力構音波探査測線(エアガン・マルチ)今回調査(追加調査測線)

・古浦ー十六島沿岸付近に重カコンターの傾斜部が認められる。

0.00 0.05 0.10 0.15 0.20 0.25 0.30 0.35

十六島

10km

11113.5

・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。

・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。

鉛直1次微分のゼロコンター

・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。