4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層) 4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層)

■ 地震本部(2022)では、長さ約27kmの断層を対馬東水道断層として評価している。
 ■ 既許可評価では、地震本部(2022)とほぼ同位置に、厳原東方沖断層群(約26km)を認定している。
 ■ 地震本部(2022)と既許可評価では、断層長さに差異が認められることから、それぞれの評価内容を確認し、既許可評価への影響について確認する。



4. 海域活断層評価について <u>③ 抽出した</u>断層の詳細確認(対馬東水道断層:地震本部(2022))

 ■ 地震本部(2022)では、長さ約27kmの右横ずれ断層で南東側隆起の縦ずれ変位を持つと評価している。
 ■ 地震本部(2022)が用いた主な反射法地震探査測線(P13)を踏まえると、地震本部(2022)は主に地質調査所の音波 探査記録を基に評価していると推定される。



地震本部(2022)による評価

断層長 (km)	断層の 走向	種類	傾斜方向
27	N27°E	右横ずれ	東南東傾斜中角



地震本部(2022)に一部加筆

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層:地震本部(2022))

■ 地震本部(2022)の断層評価について、断層トレースと地質調査所による音波探査測線との位置関係から、下記のとおり推定した。
 〔北部〕Gs.No.6で断層を認定しており、Gs.No.7で断層を認定していない。
 〔南部〕Gs.No.3で断層を認定しており、Gs.No.2で断層を認定していない。
 ■ また、日本海地震・津波調査プロジェクトでは、当該断層の中央付近において既許可評価以降に調査が実施されている。







※この記録は、地質調査所(現 国立研究開発法人 産業技術総合研究所 地質調査総合センター)が実 施した音波探査の記録を九州電力(株)が独自に編集 したものである。 ▼ 地震本部(2022)の断層位置の想定
 ▼ 地震本部(2022)の断層延長位置の想定



■既許可評価では、地震本部(2022)による対馬東水道断層とほぼ同位置に、西落ちの厳原東方沖断層群(約26km)を認定している。

■対馬東水道断層と既許可評価における厳原東方沖断層群は断層トレースが類似しており、同じ落ちの方向を有する断層であるが、南端の評価に差異が認められるため、既許可評価における厳原東方沖断層の南端の止めの評価について説明。(P56)なお、北端の止めの評価については、既許可では測線(Gs.No.6)で断層を認定し、測線(Gs.No.7)で断層を認定していないことから、地震本部(2022)の評価と差異はない。

■ また、当該断層付近において、日本海地震・津波調査プロジェクトによる音波探査記録(YK-A測線)が既許可以降に公表されていることから、当該プロジェクトの音波探査記録を踏まえても既許可評価に影響がないことを確認。(P57)



4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層:既許可評価 南端の止めの評価)

 ■ 既許可評価では、地質調査所等の他機関による音波探査記録を確認した結果、地質調査所の測線(Gs.No.4)で確認される厳原東方沖断 層群は、地質調査所の測線(Gs.No.115)における当該断層の延長部に変位・変形が認められないことから、これを止めの測線としている。
 ■ また、地質調査所の測線(Gs.No.115)の南側にある地質調査所の測線(Gs.No.3)や海上保安庁の測線(ts-No.5-3)においても、断層は認められないと評価。



中·古生代

G層

をの図面は、地質調査所(現 国立切え開充法へ 産業役前総合切え所 地質調査総合センター 施した音波探査の記録を九州電力(株)が独自に解析・作成したものである。

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層:既許可以降に公表された知見の確認)

■ 厳原東方沖断層群の断層付近において、既許可評価以降、日本海地震・津波調査プロジェクトでは、反射法地震探査を実施している。
 ■ 当該プロジェクトが調査測線(YK-A測線)上で断層を認定した位置は、当社が断層を認定した位置とほぼ同じ位置であることから、当該知見を踏まえても、厳原東方沖断層群の断層端部を含む既許可評価に影響はない。



※ 既許可の断層分布図に地震本部(2022)(日本海地震・津波調査プロジェクト) の測線位置をトレースし作図。測線位置の座標は公表されていないため、 実際の位置とは異なる場合がある。



(地震本部(2022)より引用)

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(対馬東水道断層:既許可評価への影響確認)

■ 地震本部(2022)と既許可評価では断層長さ(南端の位置)に差異が認められるが、既許可評価において、測線 (Gs.No.115)で断層端部を評価できていることから当社評価の見直しは不要と判断した。

■ただし、安全上の評価として、地震本部(2022)対馬東水道断層の評価を考慮した震源・波源を設定し、既許可の基準 地震動・基準津波のへ影響を確認する。



地震本部(2022)に一部加筆

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯)



- 地震本部(2022)では、長さ約73kmの断層を第1五島堆断層帯として評価している。
- 既許可評価では、第1五島堆断層帯の北側の位置に宇久島北西沖断層群(約34km)として東落ちのF_{GW}-1及び F_{GW}-2断層を、第1五島堆断層帯の南側に中通島西方沖断層群(約19km)として西落ちのF_{GW}-3及び東落ちの F_{GW}-4断層を評価している。
- 地震本部(2022)と既許可評価では、断層認定範囲に差異が認められることから、それぞれの評価内容を確認し、既許可評価への影響について確認する。



- 4. 海域活断層評価について
 ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:地震本部(2022))
- 地震本部(2022)は、対馬の南方65km程度沖合に分布する北東一南西走向の長さ約73kmの南東側低下の右横ず れ断層を認定しており、北部区間、中部区間及び南部区間に区分している。



地震本部(2022)による評価

区間	断層長 (km)	断層の 走向	種類	傾斜方向
北部	29	N35°E		
中部	22	N40° E	右横ずれ	南東傾斜 高角
南部	22	N25°E		1 1 1 1
全体	73			



4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:地震本部(2022))

- 地震本部(2022)では、「断層周辺は評価に用いた主な探査測線(P13)の外側にあるため、断層端点位置の信頼度、 それに基づく断層長さの信頼度を判定できない。九州電力株式会社(九州電力株式会社, 2013)や、海域における断 層情報総合評価プロジェクト(文部科学省研究開発局・海洋研究開発機構 2020)、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・東京大学, 2017)によって活断層が認定されているが、それぞれ断層の認定範囲が一致 しない。本評価では、それぞれの違いを評価できないと判断し、それら全体を一連の活断層帯とした。」と記載されて いる。(各プロジェクトの活断層認定については、次頁に整理)
- ■「海域における断層情報総合評価プロジェクト」、「日本海地震・津波調査プロジェクト」と「地震本部(2022)」を比較した結果、断層情報総合評価プロジェクトが地震本部の断層トレースと最も類似している。
- また、日本海地震・津波調査プロジェクトでは、既許可評価の中通島西方沖断層群(F_{GW}-4)の北端付近において、既許可評価以降に調査が実施されている。



- 4. 海域活断層評価について③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:地震本部(2022))
- 海域における断層情報総合評価プロジェクト(2020)は、石油公団の音波探査記録をもとに断層を認定したうえで、測線間隔が粗いことから断層トレースについては海底地形から判断したと推定される。
- 日本海地震・津波調査プロジェクトは、既許可以降に同プロジェクトが実施した音波探査記録(YK-1測線)をもとに断層を認定し、断層モデルの長さについては海底地形に基づき設定している。
- 九州電力(2013)は、石油公団の音波探査記録に加え、当社が独自に取得した音波探査記録(水色の測線)を基に、 断層の認定及びその連続性を検討している。



既許可評価の敷地周辺の主な活断層分布に各種文献に記載の活断層分布、及び日本海地震・津波調査プロジェクト、石油公団の調査測線をトレースし作図。 日本海地震・津波調査プロジェクトの測線位置の座標は公表されていないため、実際の位置とは異なる場合がある。

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:地震本部(2022))

■ 地震本部(2022)の断層トレースと最も類似する「海域における断層情報総合評価プロジェクト」では、海底地形をもとに北東-南西方向にある地溝を踏まえ、その西縁に沿って断層の連続性を検討したものと推定される。



※ 海域における断層情報総合評価プロジェクト(2016年度)報 告書より抜粋、一部加筆 海底地形図に断層情報総合評価プロジェクトの断層を重ね合わせ

※ 日本水路海底地形デジタルデータより当社独自に作成したものに、断層 情報総合評価プロジェクトの断層を重ね合わせ図示

- 4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価)
- ■既許可評価におけるF_{GW}-1,2,4は第1五島堆断層帯と断層トレースが類似しており、同じ落ちの方向を有する断層であるが、断層認定範囲に差異が認められる。
- ■地震本部(2022)が採用したプロジェクトでは海底地形に基づき、その連続性を評価している一方、既許可では当社調査を含む複数の音 波探査記録により評価していることから、差異が認められる箇所について、当社が収集した音波探査記録を用いて説明。

		既許可評価	説明内容
北部区間	F _{GW} -1,2に F _{GW} -2の南	対応。F _{gw} -1は北部区間の更に北側まで評価 「端は北部区間の南端に対応	 (差異なし)
		④F _{GW} −2は中部区間まで南側に延長しないと評価	F _{GW} -2の南端の評価について説明(P66)
中部区間	断増を 認定して	^⑧ 断層を認定していない	当社が実施した音波探査記録を用いて、地震本部(2022) が認定した位置における断層の有無を確認(P67)
	0.40.	©F _{GW} −4は中部区間まで北側に延長しないと評価	F _{GW} -4の北端の評価について説明(P68,69)
南部区間	DF _{GW} -413	対応するが、南部区間の南端までは延長しないと評価	F _{GW} -4の南端の評価について説明(P70)

■ また、F_{GW}-4の北端付近では、日本海地震・津波調査プロジェクトによる音波探査記録(YK-1測線)が既許可以降に公表されている。
 → ⑥ 当該プロジェクトの音波探査記録を踏まえても既許可評価に影響がないことを確認(P71)



- 4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価 AF_m-2断層の南端)
- 地震本部(2022)の北部区間とほぼ同位置に分布する F_{GW}-2の南端について、石油公団の測線(SN1-17)ではB4-3 層より上位は変形構造がないことから伏在断層としており、その延長先の当社測線(No.19)には当該断層は認められ ないことから、これを止の測線としている。また、地震本部が断層を認定した位置には変位・変形は認められない。



よる活断層分布をトレースし作図

4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価 〇〇〇一部区間における当社測線)

■ 地震本部(2022)の中部区間に対応する、当社測線(No.19)の更に南側の当社測線(No.109、No.20)においても、 F_{GW}-2断層の延長部及び地震本部が断層を認定した位置に変位・変形は認められない。



67

- 4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価 CF_{GW}-4断層の北端)
- F_{GW}-4の北端については、当社測線(No.21)において、当該断層の延長先では測線(No.23、22)で見られた形態の変 位・変形(次頁参照)が認められないことから、これを止めの測線としている。
- また、地震本部(2022)の中部区間に対応する、当社測線(No.21)の更に北側の当社測線(No.109)においても、 F_{GW}-4断層の延長部に変位・変形は認められない。



よる活断層分布をトレースし作図

4.海域活断層評価について _____<u>③ 抽出した</u>断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価 ©F_ω-4断層の北端)

■ 地震本部(2022)による南部区間において、当社測線(No.23)で断層が確認され、その断層の両側の地層は断層に向かって緩く傾斜し、B₃層まで及ぶ東落ちの変位が認められる。北側の測線(No.22)にも測線(No.23)で確認された断層と同じ形態を示す変位が認められることから、これを北北東-南南西走向の活断層(F_{GW}-4)と認定している。



4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価 ①F_ω-4断層の南端)

■ F_{GW}-4断層の南端については、当社測線(No.24)における当該断層の延長部に変位・変形が認められないことから、 これを止めの測線としている。また、地震本部(2022)が断層を認定した位置には変位・変形は認められない。







■ 地震本部(2022)との差異に対する評価については、以下のとおり、当社独自の調査測線にて確認している。

【中部区間】

- ④既許可評価におけるF_{GW}-2の南側は、当社測線(No.19)において、当該断層の延長部に断層が認められないことから、中部区間に断層が連続しないことを確認した。
- ⑧地震本部(2022)が断層を認定した位置に変位・変形がないことを当社の調査測線において確認した。

⑥既許可評価におけるF_{GW}-4の北側は、当社測線(No.21)において、当該断層の延長部に断層が認められないことから、中部区間に断層が連続しないことを確認した。

【南部区間】

- ⑦既許可評価におけるF_{GW}-4の南側は、当社測線(No.24)において、当該断層の延長部に断層が認められないことから、南側に断層が連続しないことを確認した。
 - また、地震本部が断層を認定した位置に変位・変形がないことを当社の調査測線において確認した。
- ④更に、日本海地震・津波調査プロジェクトが既許可以降公表した音波探査記録を踏まえても、当社測線(No.21)を F_{GW}-4断層の止めの根拠とする既許可評価に影響はないことを確認した。

- 4. 海域活断層評価について ③ 抽出した断層の詳細確認(第1五島堆断層帯:既許可評価への影響確認)
- ■第1五島堆断層帯について、地震本部(2022)は今回参照した各知見の違いを評価できないと判断し、それら全体を一連の活 断層帯として評価している。断層トレース(断層長さ)は、海域における断層情報総合評価プロジェクトを採用したものと考えら れるが、その断層トレースは海底地形をもとに地溝の西縁に沿って評価したものと推定される。
- ■既許可評価では、他機関及び当社独自の音波探査記録をもとに測線間隔を密にした上で断層及び連続性を評価している。 地震本部との評価の差異については、断層認定の基準(年代)ではなく、評価方法及び使用した音波探査記録の違いによる ものと考えられる。
- ■以上より、既許可評価は、他機関及び当社独自の音波探査記録をもとに測線間隔を密にした上で断層及びその連続性を評 価していること、地震本部(2022)と差異がある断層評価については当社独自の音波探査記録を基に確認していること、また 地震本部(2022)が認定した位置に変位・変形がないことを確認できていることから、既許可評価の見直しは不要と判断した。 ■ ただし、安全上の評価として、地震本部(2022)第1五島堆断層帯の評価を考慮した震源・波源を設定し、既許可の基準地震 動・基準津波への影響を確認する。





地震本部(2022)に一部加筆

- 4. 海域活断層評価について③ 抽出した断層の詳細確認(まとめ)
- 詳細な確認が必要な断層として抽出した、小呂島近海断層帯、対馬東水道断層及び第1五島堆断層帯の3断層について、既許可評価への影響確認を行った。

〔小呂島近海断層帯〕

・既許可評価では、地震本部(2022)が引用した知見及びデータに当社独自の音波探査記録等を加え、詳細な検討を実施し、断層トレース、断層帯の区分、警固断層帯との関係を整理していることから、既許可評価を見直す必要はないと判断した。

〔対馬東水道断層〕

・地震本部と既許可評価の評価はほぼ同等であること、若干の差異が見られた断層端部について、既許可評価
 で用いた測線で変位・変形がないことを確認できていることから、既許可評価を見直す必要はないと判断した。

〔第1五島堆断層帯〕

- ・既許可評価では、地震本部(2022)の評価手法とは異なり、当社独自の音波探査記録等に基づき測線間隔を密にした上で断層及びその連続性を評価していること、地震本部(2022)と評価に差異があった箇所については、当社独自の音波探査記録を基に変位・変形がないことを確認していることから、既許可評価を見直す必要はないと判断した。
- ただし、上記3断層については、安全上の評価として、地震本部(2022)の評価を考慮した震源・波源を設定し、既許可の基準地震動・基準津波への影響を確認する。

5. 基準地震動・基準津波への影響確認について

5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇基準地震動及び基準津波の影響確認における断層の設定について

■安全上の評価として、詳細な確認が必要と判断した3断層(①小呂島近海断層帯、②対馬東水道断層及び③第1五島堆断層帯)について、既許可の基準地震動・基準津波への影響を確認する。
 ■震源断層及び津波波源は、既許可評価及び地震本部(2022)の評価を踏まえ、断層長さが保守的になるよう、以下の通り設定する。(各断層の設定についてはP77~79を参照)

 (a)地震本部と当社の活断層評価における端部を比較し、当社の端部の方が断層が長くなる場合は、当社端部を採用。

(b) 地震本部と当社の活断層評価における端部を比較し、地震本部の端部の方が断層が長くなる場合は、地震本部を採用し、断層線の延長部の測線まで延ばした位置を端部とする。

				-			-	
地震本部(2022)の評価		地震本部(2022)の評価			既許可評価			震源・波源設定用モデル
断層名		評価長さ(km)			断層名 評価長さ (km)			評価長さ(km)
	北西沖 区間	36			壱岐北東部の断層群 [※] ※小呂島近海断層帯に対応する	<i>41</i> – 1		
小呂島近海断層帯 東方沖 区間		28	63	位置に、既許可評価では、壱岐 北東部の断層群及び警固断層帯 の一部を評価		約51		70.5
対馬東水道断層		2	27		厳原東方沖断層群	約26		32.2
	北部区間	29			宇久島北西沖断層群	約34		
第1五島堆断層帯	中部区間	22	73		なし	_		78.0
	南部区間	22			中通島西方沖断層群	約19		

5. 基準地震動・基準津波への影響確認について の基準地震動及び基準津波の影響確認における断層の設定について(小呂島近海断層帯)

<小呂島近海断層帯> ・北端:(a)当社評価の壱岐北東部の断層群の北端を採用する。 ・南端:(a)当社評価の警固断層帯北西部の南端を採用する。



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について の基準地震動及び基準津波の影響確認における断層の設定について(対馬東水道断層)

<対馬東水道断層> ・北端:(a)当社評価の厳原東方沖断層群の北端を採用する。 ・南端:(b)地震本部を採用し、断層線の延長部の測線まで延ばした位置を端部とする。



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について の基準地震動及び基準津波の影響確認における断層の設定について(第1五島堆断層帯)

<第1五島堆断層帯>

・北端:(a)当社評価の宇久島北西沖断層群の北端を採用する。

・南端:(b)地震本部の第1五島堆断層帯の南端を採用する。(断層線の端部と測線が同位置であることを確認)



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準地震動への影響確認方針

■詳細な確認が必要と判断した3断層(①小呂島近海断層帯、②対馬東水道断層及び③第1五島堆断層帯)について、既許可時の内陸地殻内地震の評価フローに基づき、基準地震動への影響確認を実施した。



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について
 ○ 基準地震動への影響確認(M-△図による検討)

■ M-Δ図により、敷地に与える影響が大きいと考えられる断層による地震を抽出する。

■ 3断層(①小呂島近海断層帯、②対馬東水道断層及び③第1五島堆断層帯)による地震のうち、①小呂島近海断 層帯及び③第1五島堆断層帯による地震は、敷地における揺れが震度5弱(震度V)程度以上と推定されることか ら、敷地に与える影響が大きい地震と考えられる。



3断層の諸元

	断層名	断層 長さ	マク゛ニ チュート゛ ※1	震央 距離
		(km)		(km)
1	小呂島近海断層帯	70.5	7.9	45
2	対馬東水道断層	32.2	7.3	83
3	第1五島堆断層帯	78.0	8.0	103

※1:松田(1975)のマグニチュードと断層長さの関係式に基づき算出

3断層のM-∆図

- 5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準地震動への影響確認(検討用地震との応答スペクトルの比較による検討)
 - 既許可評価では、敷地に及ぼす影響が大きいと推定された18地震(下図)について、Noda et al.(2002)による応答スペクトルを比較し、竹木場断層及び城山南断層を検討用地震として選定。

■ 前頁のM-ム図の結果により敷地に与える影響が大きいと判断した2地震(①小呂島近海断層帯、③第1五島堆断層帯)について、 検討用地震である竹木場断層及び城山南断層のNoda et al.(2002)による応答スペクトルを比較し影響を確認。



- 5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準地震動への影響確認(検討用地震との応答スペクトルの比較による検討)
 - ①小呂島近海断層帯は、検討用地震である竹木場断層よりも小さい。

■ ①小呂島近海断層帯は一部の周期帯で城山南断層を僅かに上回るが、城山南断層より敷地からの距離が遠く、破壊が敷地に向かうような断層の走向ではないため、城山南断層のほうが敷地に与える影響は大きいと判断。

- 既許可評価では、西山断層帯は城山南断層を一部の周期帯で僅かに上回るが、城山南断層より敷地からの距離が遠く、断層の 走向は破壊が敷地に向かう方向ではないため、検討用地震として選定していない。

■ 以上より、検討用地震は竹木場断層及び城山南断層で代表可能であり、既許可の地震動評価に影響がないことを確認した。

	断層名	断層 長さ	マク゛ニ チュート゛ ※1	震央 距離	Xeq ※2
		(km)		(km)	(km)
1	小呂島近海断層帯	70.5	7.9	45	59.3

既許可評価における地震

検討用	竹木場断層	17.0	6.9	11	17.9
地震	城山南断層	19.5	7.0	20	25.6
参考	西山断層帯	137.0	8.4	67	93.0

※1:松田(1975)のマグニチュードと断層長さの関係式に基づき算出 ※2:円形断層を仮定



Noda et al.(2002)による応答スペクトルの比較

- 5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準地震動への影響確認(検討用地震との応答スペクトルの比較による検討)
 - ③第1五島堆断層帯は、検討用地震である竹木場断層及び城山南断層よりも小さく、検討用地震は竹木場断層及び城山南断層で 代表可能であり、既許可の地震動評価に影響がないことを確認した。

	断層名	断層 長さ	マク゛ニ チュート゛ ※1	震央 距離	Xeq ※2
		(km)		(km)	(km)
3	第1五島堆断層帯	78.0	8.0	103	112.3

既許可評価における地震

検討用	竹木場断層	17.0	6.9	11	17.9
地震	城山南断層	19.5	7.0	20	25.6

※1:松田(1975)のマグニチュードと断層長さの関係式に基づき算出 ※2:円形断層を仮定



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準津波への影響確認方針

■詳細な確認が必要と判断した3断層(①小呂島近海断層帯、②対馬東水道断層及び③第1五島堆断層帯)について、既許可時の海域活断層による地殻内地震の津波評価フローに基づき、基準津波への影響確認を実施した。



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準津波への影響確認(簡易予測式を用いた検討)

- 既許可評価では、簡易予測式による検討から、発電所に影響が大きいと考えられる津波波源を抽出することとしており、推定津波高1.0m以上となる地震を数値シミュレーションによる津波評価の検討対象としている。
- 対馬東水道断層は、簡易予測式の結果、推定津波高が1.0m未満となり、発電所に影響が大きいと考えられる津 波波源とはならないことから、基準津波への影響はない。
- ■小呂島近海断層帯及び第1五島堆断層帯については、簡易予測式の結果が1.0m以上となることから、数値シミュレーションによる検討を行い、影響確認を行う。

簡易予測式 による評価結果

:数値シミュレーション対象断層

	断層名	断層長さ (km)	モーメント マク゛ニチュート゛	津波の 伝播距離 _(km)	推定 津波高 (m)	
	小呂島近海断層帯		70.5	7.5	45	3.1
今回 (地震本部)	対馬東水道断層		32.2	7.0	83	0.6
	第1五島堆断層帯		78.0	7.5	103	1.5
	糸島半島沖断層群		21.2	6.7	26	0.8
	警固断層帯	地震本部の小呂島近海断層帯	65.4	7.3	44	2.0
	壱岐北東部断層群	に対応	50.8	7.3	51	1.7
(参考)	対馬南方沖断層		35.0	7.1	59	0.9
既許可評価	西山断層帯		136.9	7.7	67	3.4
	対馬南西沖断層群と 宇久島北西沖断層群の連動	地震本部の第1五島堆断層帯 に一部が対応	88.5	7.6	76	2.5
	厳原東方沖断層群	地震本部の対馬東水道に対応	26.3	6.9	86	0.4
	沖ノ島東方沖断層		35.5	7.1	97	0.6

5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準津波への影響確認(数値シミュレーションによる津波計算)

■ 数値シミュレーションによる検討にあたっては、既許可評価と同様に不確かさを考慮したパラメータスタディを 実施する。



5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準津波への影響確認(数値シミュレーションによる津波計算)

■数値シミュレーションによる津波計算を行った結果、小呂島近海断層帯及び第1五島堆断層帯の最大水位 変動量は、西山断層帯及び対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群の連動を対象とした津波水位の変動量 の範囲であることから、基準津波への影響はない。

	1						
	落ちの					最大水位	立変動量
断層名		傾斜角	すべり角	すべり量	上縁深さ	(初期潮位:	Г.Р.±0.00m)
(長さ)	/ 万问 (去向)	(°)	(°)	(cm)	(km)	上昇側(m)	下降側(m)
						取水ピット前面	取水口
			0		0	+0.09	-0.11
	西	00	10	596	0	+0.48	-0.30
	(306.81°)	90	20	500	0	+0.91	-0.48
小呂島近海断層帯			30		0	+1.30	-0.63
(70.5km)			0		0	+0.09	-0.11
	東 (126.81 [°])	90	10	586	0	+0.35	-0.39
			20		0	+0.48	-0.73
			30		0	+0.68	-1.04
			0		0	+0.07	-0.11
	西	00	10	610	0	+0.13	-0.13
	(32.02°)	90	20	040	0	+0.26	-0.17
第1五島堆断層帯			30		0	+0.37	-0.21
(78.0km)			0		0	+0.07	-0.11
	東	00	10	648	0	+0.13	-0.12
	(212.02°)	90	20		0	+0.22	-0.18
			30		0	+0.28	-0.25

数値シミュレーションによる津波計算結果

玄海原子力発電所の基準津波

*潮位考慮なし

	西山断層帯 (Mw:7.9、長さ:約137km)	対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群 の連動(Mw: 7.6、長さ:約89km)
水位上昇側(3/4号炉取水ピット前面)	+1.87m	+2.32m
水位下降側(3/4号炉取水口)	-1.64m	-1.18m

5. 基準地震動・基準津波への影響確認について 〇 基準津波への影響確認(数値シミュレーションによる津波計算)

■ 既許可評価時における数値シミュレーション結果から、小呂島近海断層帯および第1五島堆断層帯の数値シミュレーションを踏まえても、水位上昇側は対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群の連動、水位下降側は西山断層帯が最大ケースとなっている。

このため、小呂島近海断層帯及び第1五島堆断層帯の上縁深さ2.5kmの数値シミュレーションは不要と判断した。

パラ	ラメータス	タディ	の結果										平成28年10 TC-033i)月19日まど 改7(P10)	∶ø)資料 再揭
断層名 (長さ)	落ちの方向	傾斜角 (°)	すべり角 (°)	すべり量 (cm)	上縁深さ (km)	最大水位 (初期) T.P.±(互変動量 潮位:).00m)	断層名 (長さ)	落ちの 方向	倾斜角 (°)	すべり角 (°)	すべり量 (cm)	上縁深さ (km)	最大水位変動量 (初期潮位: T.P.±0.00m)	
(AC)	(走向)			(CIII)	(KIII)	上昇側(m) 取水ピット前面	下降側(m)	(AC)	(走向)			(CIII)	(KIII)	上昇側(m) 取水ピット前面	下降側(m) 取水口
			0		0	+0.08	-0.08				0		0	+0.08	-0.16
	西		10		0	+0.20	-0.17		西		10	1	0	+0.82	-0.53
	(311.92°)	90	20	544	0	+0.34	-0.27		(321.00°)	90	20	1138	0	+1.49	-0.76
警固断層帯			30		0	+0.43	-0.34				30		0	+1.87	-0.96
(65.4km)	東 (131.92 [°])	00	0		0	+0.08	-0.08	西山断層帯 (136.9km)	東 (141.00°)		0		0	+0.08	-0.16
			10	544	0	+0.11	-0.15				10	1138	0	+0.51	-0.66
		90	20	544	0	+0.20	-0.23			90	20		0	+0.94	-1.25
			30		0	+0.29	-0.32				20		0	+1.33	-1.64
		90	0		0	+0.07	-0.07				50		2.5	—	-1.11
	西		10	492	0	+0.28	-0.18		西 (11.57°) (29.38°) (34.04°)	90	0		0	+0.09	-0.08
	(301.59°)		20	423	0	+0.50	-0.30				10	796	0	+0.35	-0.51
- 壱岐北東部 - 町屋群			30		0	+0.67	-0.40	対馬南西沖			20	130	0	+0.70	-0.89
(50.8km)			0		0	+0.07	-0.07	断層群	· · ·		30		0	+1.02	-1.18
	東	00	10	499	0	+0.19	-0.24	宇久島北西			0		0	+0.09	-0.08
	(121.59°)	50	20	423	0	+0.30	-0.43	の連動	東		10		0	+0.68	-0.36
			30		0	+0.40	-0.61	(88.5km)	(191.57°) (209.38°)	90	20	736	0	+1.47	-0.70
									(214.04°)		30		0	+2.32	-1.00
											50		2.5	+1.45	_
															最大ケース

既許可評価時の数値シミュレーション結果一覧

6. 確率論的地震・津波ハザード評価への影響確認について



■ 既許可の確率論的地震ハザード評価については、特定震源モデル及び領域震源モデルを構築し評価。
 ■ 特定震源モデルでは、決定論評価の内陸地殻内地震を対象として、ロジックツリーを作成。(検討用地震については決定論評価における不確かさを考慮。)

〔検討対象地震〕

- ・敷地ごとに震源を特定して策定する地震動評価の検討用地震である竹木場断層及び城山南断層
- ・「その他の活断層」として敷地から100km程度以内の周辺の活断層(壱岐北東部断層群、厳原東方沖断層群、宇久島北西沖断 層群及び中通島西方沖断層群他)
- 個々の地震によるハザード曲線は、ポアソン過程として、地震の発生頻度及び最大加速度により評価。
 - ①発生頻度(断層長さと活動度を用いて算定)
 - ・活動度に応じた平均変位速度(m/年)をすべり量(m)で除することで評価
 - ・活動度は海域の活断層はB級として、平均変位速度は、奥村・石川(1998)による平均値を設定(B級:2.5×10⁻⁴m/年)
 - ・すべり量は、松田の断層長さL(km)の関係式に基づき1回の活動によるすべり量(m)を算定

②地震による最大加速度(<u>断層長さと敷地からの距離</u>を用いて算定)

・松田の断層長さL(km)の関係式に基づく地震規模、等価震源距離を用いてNoda et al.(2002)により最大加速度を算定



- 6. 確率論的地震・津波ハザード評価への影響確認について の確率論的地震ハザード評価への影響
 - 3断層について、既許可の特定震源のハザード曲線に対する感度解析を実施し影響評価を実施。3断層を考慮しても特定震源全体のハザード曲線への影響はなく既許可評価と変わらないことから、確率論的地震ハザード評価への影響はない。
 - また、その他の海域活断層については、活断層の位置も規模も変わらないこと、地震本部(2022)で示された西部区域における海域 活断層の活動度(B~C級)(P95)は、既許可評価における活動度(B級)とおおむね同等であることから、確率論的地震ハザード評価 への影響はないことを確認した。

その他の活断層のハザード曲線評価に用いる諸元

■既許可評価

断層	断層長さ L(km)	M	震央 距離 ∆(km)	活動度
①壱岐北東部断層群	50.8km	7.7	51	B級
②厳原東方沖断層群	26.3km	7. 2	86	B級
 ③-1 宇久島北西沖断 層群∕③-2 中通島西 方沖断層群 	34.1km/ 18.8km	7.4/ 7.0	90/ 122	B級/ B級

■今回影響評価(保守的な震源断層に置き換え)

断層	断層長さ L(km)	Μ	震央 距離 ∆(km)	活動度
①小呂島近海断層帯	70.5km	7.9	45	B級
②対馬東水道断層	32.2km	7.3	83	B級
③第1五島堆断層帯	78. Okm	8.0	103	B級



特定震源のハザード曲線の比較

- 6. 確率論的地震・津波ハザード評価への影響確認について 〇確率論的津波ハザード評価への影響
 - 確率論的津波ハザード評価については、決定論評価において考慮した海域活断層による地殻内地震に伴う津波を選定し、決定論評価において考慮した津波波源の不確実さを考慮して、ロジックツリーを作成している。

〔検討対象の海域活断層〕 警固断層帯、壱岐北東部の断層群、西山断層帯、対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群の連動

- 既許可時の確率論的津波ハザード評価について、3断層を踏まえた確率論的津波ハザード評価を確認した結果、ハザード曲線への 影響はなく、既許可評価と変わらないことを確認した。(次頁参照)
- また、その他の海域活断層について、活断層評価を見直す必要はないとしたこと、地震本部(2022)で示された西部区域における海域活断層の活動度(B~C級)(P95)は、既許可評価における活動度(A級の下限~C級の上限)とおおむね同等であることから、確率論的津波ハザード評価への影響はないことを確認した。



6. 確率論的地震・津波ハザード評価への影響確認について 〇確率論的津波ハザード評価への影響

確率論的津波ハザード曲線評価に用いる諸元

■今回影響確認

■既許可評価

断層	断層長さ L(km)	Mw	震央 距離 ∆(km)	活動度
①壱岐北東部断層群	50.8	7.3	51	
②警固断層帯	65.4	7.3	44	A級下限
③西山断層帯	136. 9	7.7	67	~
④対馬南西沖断層群と宇久 島北西沖断層群との連動	88.5	7.6	76	C級上限

_■今回影響確認 ※地震	震本部(2022)	の諸え	モを採用し	、影響確認を実	ミ施
断層	断層長さ L(km)	Mw	震央 距離 ∆(km)	活動度	
①小呂島近海断層帯※	62.8	7.4	46		
②警固断層帯	65.4	7.3	44		
③西山断層帯	136. 9	7.7	67	A級ト限 ~	
④対馬南西沖断層群と宇久 島北西沖断層群との連動	88. 5	7.6	76	C級上限	
⑤第1五島堆断層帯※	73.8	7.5	106		

【下降側】



【上昇側】



6. 確率論的地震・津波ハザード評価への影響確認について (参考)日本海南西部の海域活断層の長期評価(第一版)の断層の活動度

■ 地震本部(2022)では、評価対象の海域活断層の活動度について記載。

	断層名		地震規模 (M)	活動度
29-1	占自计院网生	北部区間	7.1程度	B-C
29-2		南部区間	7.2程度	B-C
30	沖ノ島近海断層		7.1程度	B-C
31-1	小只自近海滨园共	北西沖区間	7.4程度	B-C
31-2	小百局迎海倒眉带	東方沖区間	7.2程度	B-C
32	対馬東水道断層		7.2程度	B-C
33	対馬北方沖断層		7.6程度以上	B-C
34	対馬上県西方沖断層		7.5程度	B-C
35	対馬南方沖断層		7.4程度	B-C
36	七里ヶ曽根断層		7.3程度	B-C
37-1		北部区間	7.3程度	B-C
37-2	第1五島堆断層帯	中部区間	7.1程度	B-C
37-3		南部区間	7.1程度	B-C

地震本部(2022)による評価対象の海域活断層帯の活動度

※地震本部(2022)の表5(P56)から地震規模、活動度を記載

7. まとめ

7. まとめ

■ 地震本部(2022)について、既許可時の評価フローに沿って、玄海原子力発電所の既許可評価への影響確認を実施した。

〔海域活断層評価への影響〕

- ・地震本部(2022)における海域活断層評価について、断層長さ等に着目し比較・検討を行った結果、詳細な確認が必要な断層として 小呂島近海断層帯、対馬東水道断層及び第1五島堆断層帯の3断層を抽出した。
- ①小呂島近海断層帯は、既許可評価では、地震本部(2022)が引用した知見及びデータに当社独自の音波探査記録等を加え、詳細 な検討を実施し、断層トレース、断層帯の区分、警固断層帯との関係を整理していることから、既許可評価を見直す必要はないと 判断した。
- ②対馬東水道断層は、地震本部と既許可評価の評価はほぼ同等であること、若干の差異が見られた断層端部について、既許可評価で用いた測線で変位・変形がないことを確認できていることから、既許可評価を見直す必要はないと判断した。
- ③第1五島堆断層帯は、既許可評価では、地震本部(2022)の評価手法とは異なり、当社独自の音波探査記録等に基づき測線間隔 を密にした上で断層及びその連続性を評価していること、地震本部(2022)と評価に差異があった箇所については、当社独自の音 波探査記録を基に変位・変形がないことを確認していることから、既許可評価を見直す必要はないと判断した。

〔基準地震動・基準津波への影響確認〕

・安全上の評価として、詳細な確認が必要と判断した3断層について、既許可評価及び地震本部(2022)の評価を踏まえ保守的な震源 断層及び津波波源を設定し、既許可時の評価フローに基づき、基準地震動・基準津波への影響確認を実施した結果、敷地に与える 影響が大きい地震及び地震に伴う津波波源ではないと考えられることから、基準地震動・基準津波への影響はないと評価した。

〔確率論的地震ハザード評価への影響確認〕

・3断層について、既許可時の特定震源のハザード曲線に対する感度解析を実施し、特定震源全体のハザード曲線への影響はなく既 許可評価と変わらないこと、また、その他の海域活断層についても、活断層の位置も規模も変わらないこと、地震本部(2022)で示さ れた活動度が既許可評価における活動度とおおむね同等であることから、確率論的地震ハザード評価への影響はないと評価した。

〔確率論的津波ハザード評価への影響確認〕

- ・既許可時の確率論的津波ハザード評価について、3断層を踏まえた確率論的津波ハザード評価を確認した結果、ハザード曲線への 影響はなく、既許可評価と変わらないことを確認した。
- また、他の海域活断層について、活断層評価を見直す必要はないとしたこと、地震本部(2022)で示された活動度が既許可評価にお ける活動度とおおむね同等であることから、確率論的津波ハザード評価への影響はないと評価した。
- 以上を踏まえ、今回、地震本部が公表した「日本海南西部の海域活断層の長期評価(第一版)」を踏まえても、玄海原子力発電所の 基準地震動及び基準津波への影響はないと評価した。

参考1. 小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について

- 地震本部(2022)では、小呂島近海断層帯と警固断層帯について、それぞれ別の断層帯として評価。
- 既許可評価でも、壱岐北東部の断層群と警固断層帯は地質構造の違い等をもとに連続しないと評価。
- ■一方で、地震本部(2022)には、評価対象海域に存在する小呂島近海断層帯と警固断層帯との関係性について、「小呂島近海断層帯は警固断層帯と近接しており、一連の活断層帯である可能性を否定できない。断層トレースの位置関係などから、今後の調査研究によっては、東方沖区間及び北西沖区間は警固断層帯を構成する区間になる可能性もある。」との記載がある。
- ■このため、小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する場合を対象とした地震動及び津波について試算を 実施した。

なお、一連で活動する場合の震源及び波源の設定については、既許可評価及び地震本部(2022)の評価を踏ま え、断層長さが長くなるよう、保守的な震源断層及び津波波源を設定することとし、既許可評価における警固断層 帯と壱岐北東部の断層群の連動を試算する。

参考1.小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について



参考1. 小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について 〇 小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価

- ■「小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動」について、検討用地震選定における竹木場断層及び城山南断層による地震とNoda et al.(2002)の応答スペクトルを比較すると、短周期で城山南断層を上回り、一部の周期帯で竹木場断層と同等。
- ここでは、参考として「小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動」を試算し、基準地震動に影響がないことを確認。地震動評価は、応答スペクトルに基づく地震動評価及び断層モデルを用いた手法による地震動評価は、既許可評価と同様に、Noda et al.(2002)の応答スペクトルを評価
 ・断層モデルを用いた手法による地震動評価は、既許可評価と同様に、要素地震として適切な2005年福岡県西方沖地震余震(2005年3月22日、M5.4)の観測記録が得られていることから、経験的グリーン関数法(Dan et al.(1989))により評価



参考1. 小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について 〇 小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価

■ 既許可の地震動評価と同様に、基本的なケース及び不確かさを考慮したケース(断層傾斜角、応力降下量)を設定。
 ■「小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震」は断層長さが長いことから、地震動評価への影響が大きいと考えられる破壊伝播速度の不確かさケースも考慮。

検討ケース	断層長さ	断層 傾斜角	応力降下量	破壊伝播速度	アスペリティ の位置	破壊開始点
基本的なケース	114. 4km	90度	強震動予測レ シピにより設 定	強震動予測レ シピにより設 定 0.72Vs	敷地に近い位 置に設定	複数設定 (破壊開始点 1~4)
断層傾斜角の不確かさを考 慮したケース	114. 4km	60度	強震動予測レ シピにより設 定	強震動予測レ シピにより設 定 0.72Vs	敷地に近い 位置に設定	複数設定 (破壊開始点 1~4)
応力降下量の不確かさを考 慮したケース	114. 4km	90 度	強震動予測レ シピの1.5倍に 設定	強震動予測レ シピにより設 定 0.72Vs	敷地に近い 位置に設定	複数設定 (破壊開始点 1~4)
破壊伝播速度の不確かさを 考慮したケース	114. 4km	90度	強震動予測レ シピにより設 定	宮腰ほか (2005)に基づ き設定 0.87Vs	敷地に近い 位置に設定	複数設定 (破壊開始点 1~4)

| 竹木場断層及び城山南断層で考慮

していない不確かさ

不確かさを考慮して設定するパラメータ

不確かさを重畳するパラメータ

参考1. 小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について <u> の 小呂島近海断層帯と警</u>固断層帯が一連で活動する地震動評価

■ 断層パラメータは、強震動予測レシピにより長大な横ずれ断層に関する断層パラメータを設定。
 ■ 基本的なケース及び不確かさを考慮したケースの震源モデルを示す。



震源モデル

(基本的なケース、応力降下量の不確かさを考慮したケース、 破壊伝播速度の不確かさを考慮したケース)

震源モデル (断層傾斜角の不確かさを考慮したケース)

参考1.小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について 〇小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価

■ 基本的なケース及び不確かさを考慮したケースの震源モデルの断層パラメータを示す。

基本的なケース

断層傾斜角の不確かさを考慮したケー	ス
-------------------	---

項目 記号 設定方法					외무	藝学士法		設定	結果	
		"只			心与	設定方法	全体	北部セグメント	中部セグメント	南部セグメント
			而能	北緯	-	-	-	34° $05'$ $41''$	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	$33^{\circ} \ 40' \ 00''$
	断屏	位置		東経	-	-	-	129° $39'$ $45''$	130° $03'$ $16''$	130° 18' 00"
	1971 76	197.167	直端	北緯	-	-	-	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	33° $40'$ $00''$	33° 26′ 32″
			<i>.</i> /K. 200	東経	-	-	-	$130^{\circ} \ 03' \ 16''$	130° 18' 00"	$130^{\circ} \ 36' \ 59''$
	走向	(度)			-	-	-	130.7	125.6	130.4
	傾斜	角(度))		1	-	90	90	90	90
已視	ずれ	の種類			-	-	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ
的	断層	上端深	さ(km)		-	-	3	3	3	3
バラ	断層	長さ (1	km)		L	-	114.4	47.8	28.0	38.6
×	断層	幅 (km))		W	-	17	17	17	17
 A	断層	面積(1	km ²)		S	S=L·W	1944.8	812.6	476.0	656.2
Ĺ	剛性	率 (N/r	n²)		μ	$\mu = \rho \cdot \beta^2 \ (\rho = 2.7)$	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}
	S波j	速度(kr	n/s)		β	-	3.5	3.5	3.5	3.5
	地震	モーメント	(N•m)		Mo	$M_0 = S/(1.0 \times 10^{-17})$	1.94×10^{20}	8.13×10^{19}	4.76 $\times 10^{19}$	6.56 $\times 10^{19}$
	平均	平均すべり量 (cm)			D	$D=M_0/(\mu \cdot S)$	302.3	302.3	302.3	302.3
	平均	応力降	下量(M	Pa)	$\Delta \sigma$	Fujii and Matsu'ura(2000)	3.1	3.1	3.1	3. 1
	短周	期レベル	(N•m/s	²)	А	$A = (A_a^2 + A_b^2)^{0.5}$	2.69×10^{19}	-	-	-
	7	地震モー;	∦ント (N・	m)	M_{0a}	$M_{0a} = \mu \cdot D_a \cdot S_a$	8.60×10^{19}	3.59×10^{19}	2.10×10^{19}	2.90×10^{19}
	7	面積(1	km²)		Sa	$S_a=S \cdot \gamma_s (\gamma_s=0.22)$	427.86	178.77	104.72	144.36
巨	ベリ	平均す・	べり量(cm)	D_{a}	D _a =2.01 · D	607.7	607.7	607.7	607.7
視的	ティ	実効応	力 (MPa)	$\Delta \sigma_{\rm a}$	$\Delta \sigma_{a}$ =(S _a /S) $\Delta \sigma$	14.1	14.1	14.1	14.1
パ		短周期	√^*∥ (N	\cdot m/s ²)	Aa	$A_a=4 \pi \beta^2 \Delta \sigma_a (S_a/\pi)^{0.5}$	2.53×10^{19}	-	-	-
ライ		地震モー;	∦ント (N・	m)	M _{Ob}	$M_{0b} = M_0 - M_{0a}$	1.08×10^{20}	4.53 \times 10 ¹⁹	2.66 $\times 10^{19}$	3.66×10^{19}
î	背	面積(l	km²)		Sb	S _b =S-S _a	1516.94	633.83	371.28	511.84
9	京領	平均す・	べり量(cm)	$D_{\rm b}$	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	216.2	216.2	216.2	216.2
	堿	実効応	力 (MPa)	$\sigma_{\rm b}$	$\sigma_{\rm b} = \Delta \sigma_{\rm a} (D_{\rm b} / S_{\rm b}^{0.5}) \cdot (S_{\rm a}^{0.5} / D_{\rm a})$	2.7	2.7	2.7	2.7
		短周期	√^*∥ (N	\cdot m/s ²)	A _b	$A_{b}=4 \pi \beta^{2} \sigma_{b} (S_{b}/\pi)^{0.5}$	9.01×10^{18}	-	-	-
バラス	破壞	伝播速	度(km/s)	Vr	Vr=0.72 · β	2.52	2.52	2.52	2.52
ノスの一人	破壞	開始点			-	-	震源モデル図の通り	-	-	-
9	破壊	伝搬様:	式		-	-	放射状	放射状	放射状	放射状
		Qſi	直		-	-	$56 f^{1.5}$	-	-	-

		佰	8		위문	設定古法	設定結果				
		"只			山 与	以た力伝	全体	北部セグメント	中部セグメント	南部セグメント	
			电语	北緯	-	-	-	34° $04'$ $58''$	33° $48'$ $02''$	33° $39'$ $17''$	
	医	位墨	Kai suo	東経	-	-	-	129° $39'$ $01''$	130° 02′ 37″	130° 17' 17"	
	的酒	112. 匣.	車端	北緯	-	-	-	33° $48'$ $05''$	33° $39'$ $14''$	33° $25'$ $49''$	
			米加	東経	-	-	-	130° 02′ 32″	130° 17' 21"	130° 36′ 16″	
	走向](度)			-	-	-	130.7	125.6	130.4	
-	傾斜	↓角(度)			1	-	60	60	60	60	
土見	ずれ	の種類			-	-	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	
q	断層	上端深	さ(km)		1	-	3	3	3	3	
~ 7	断層	長さ(月	(m)		L	-	114.4	47.8	28.0	38.6	
X	断層	幅 (km)			W	-	19.7	19.7	19.7	19.7	
 	断層	面積()	(cm ²)		S	台形形状により算出	2242.85	941.66	546.68	754.51	
	剛性	三率 (N/m	n ²)		μ	$\mu = \rho \cdot \beta^2 \ (\rho = 2.7)$	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	
	S波ì	速度(kn	n/s)		β	-	3.5	3.5	3.5	3.5	
	地震	きモーメント ((N·m)		Mo	$M_0 = S/(1.0 \times 10^{-17})$	2.24×10^{20}	9.42 \times 10 ¹⁹	5.47 $\times 10^{19}$	7.55 $\times 10^{19}$	
	平均]すべり	量 (cm)		D	$D=M_0/(\mu \cdot S)$	302.3	302.3	302.3	302.3	
	平均	1応力降	下量(M	Pa)	$\Delta \sigma$	Fujii and Matsu'ura(2000)	3.1	3.1	3.1	3.1	
	短周	期レベル	(N•m/s	²)	A	$A = (A_a^2 + A_b^2)^{0.5}$	2.89×10^{19}	-	-	-	
	7	地震モーノ	レト (N・	m)	M_{0a}	$M_{0a} = \mu \cdot D_a \cdot S_a$	9.92×10^{19}	4.16×10^{19}	2. 42×10^{19}	3. 34×10^{19}	
	, ,	面積(1	(m ²)		Sa	$S_a=S \cdot \gamma_s$ ($\gamma_s=0.22$)	493.43	207.17	120.27	165.99	
Ĩ	ベリ	平均す・	べり量(cm)	D_{a}	D _a =2.01 · D	607.7	607.7	607.7	607.7	
見	ティ	実効応	力 (MPa)	$\Delta~\sigma_{\rm a}$	$\Delta \sigma_{a}$ =(S _a /S) $\Delta \sigma$	14.1	14.1	14.1	14.1	
ŝ	Ċ	短周期は	/^*∦ (N	\cdot m/s ²)	Aa	$A_a=4 \pi \beta^2 \Delta \sigma_a (S_a/\pi)^{0.5}$	2.72×10^{19}	-	-	-	
7		地震モーノ	レト (N・	m)	M _{Ob}	M _{0b} =M ₀ -M _{0a}	1.25×10^{20}	5.25×10^{19}	3. 05×10^{19}	4. 21×10^{19}	
Ĩ	背見	面積()	(m ²)		Sb	S _b =S-S _a	1749.42	734.49	426.41	588.52	
7	京領	平均す・	べり量(cm)	$D_{\rm b}$	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	216.2	216.2	216.2	216.2	
	堿	実効応	力 (MPa)	$\sigma_{\rm b}$	$\sigma_{\rm b} = \Delta \sigma_{\rm a} (D_{\rm b} / S_{\rm b}^{0.5}) \cdot (S_{\rm a}^{0.5} / D_{\rm a})$	2.7	2.7	2.7	2.7	
		短周期は	/^*∦ (N	\cdot m/s ²)	A _b	$A_b = 4 \pi \beta^2 \sigma_b (S_b / \pi)^{0.5}$	9.67×10^{18}	-	-	-	
z	破壞	[伝播速]	変(km/s)	Vr	Vr=0.72 · β	2.52	2.52	2.52	2.52	
この他	破壞	開始点			-	-	震源モデル図の通り	-	-	-	
	破壞	ē伝搬様:	式		-	-	放射状	放射状	放射状	放射状	
		Qſī	直 一		-	=	$56 f^{1.5}$	-	-	-	

参考1.小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について 〇小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価

応力降下量の不確かさを考慮したケース

破壊伝播速度の不確かさを考慮したケース

項目					외무	魏宁士法	設定結果					
		項			武方	設た方法	全体	北部セグメント	中部セグメント	南部セグメント		
			用	北緯	I	-	-	34° $05'$ $41''$	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	$33^{\circ} \ 40' \ 00''$		
		片里	KH MQ	東経	I	-	-	129° $39'$ $45''$	130° $03'$ $16''$	130° $18'$ $00''$		
	的層	1业. 匡.	电池	北緯	1	-	-	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	$33^{\circ} \ 40' \ 00''$	33° 26′ 32″		
			米畑	東経	-	-	-	130° $03'$ $16''$	$130^{\circ}\ 18'\ 00''$	130° 36′ 59″		
	走向	(度)			-	-	-	130.7	125.6	130.4		
-	傾斜	角(度)			-	-	90	90	90	90		
已視	ずれ	の種類			I	-	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ		
的	断層	上端深	さ(km)		-	-	3	3	3	3		
バラ	断層	長さ(1	(m)		L	-	114.4	47.8	28.0	38.6		
×	断層	幅 (km)			W	-	17	17	17	17		
 2	断層	面積(1	(m ²)		S	S=L·W	1944.8	812.6	476.0	656.2		
1	剛性	率(N/m	n ²)		μ	$\mu = \rho \cdot \beta^2 \ (\rho = 2.7)$	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}		
	S波ì	速度(kn	n/s)		β	-	3.5	3.5	3.5	3.5		
	地震モーメント (N・m)				Mo	$M_0 = S/(1.0 \times 10^{-17})$	1.94×10^{20}	8.13×10^{19}	4.76×10^{19}	6.56 $\times 10^{19}$		
	平均すべり量 (cm)				D	$D=M_0/(\mu \cdot S)$	302.3	302.3	302.3	302.3		
	平均応力降下量 (MPa)			Pa)	$\Delta \sigma$	Fujii and Matsu'ura(2000)	3.1	3.1	3.1	3.1		
	短周期レベル (N・m/s ²)			²)	А	基本的なケースの1.5倍	4.04×10^{19}	-	-	-		
	7	地震モーン	レト (N・	m)	M_{0a}	$M_{0a} = \mu \cdot D_a \cdot S_a$	8.60×10^{19}	3.59×10^{19}	2.10×10^{19}	2.90×10^{19}		
	, ,	面積()	(m ²)		Sa	$S_a=S \cdot \gamma_s$ ($\gamma_s=0.22$)	427.86	178.77	104.72	144.36		
巨	r J	平均す・	べり量(cm)	Da	D _a =2.01 · D	607.7	607.7	607.7	607.7		
視的	ティ	実効応	力 (MPa)	$\Delta \sigma_{\rm a}$	基本的なケースの1.5倍	21.15	21.15	21.15	21.15		
パ		短周期に	/^*∦ (N	\cdot m/s ²)	Aa	基本的なケースの1.5倍	3.80×10^{19}	-	-	-		
ラ		地震モーン	い・	m)	M_{0b}	M _{ob} =M _o -M _{oa}	1.08×10^{20}	4.53 $\times 10^{19}$	2.66×10^{19}	3. 66×10^{19}		
î	背	面積 ()	(m²)		Sb	S _b =S-S _a	1516.94	633.83	371.28	511.84		
9	京領	平均す・	べり量(cm)	$D_{\rm b}$	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	216.2	216.2	216.2	216.2		
	堿	実効応	力 (MPa)	σ _b	基本的なケースの1.5倍	4.05	4.05	4.05	4.05		
		短周期に	/^*∦ (N	\cdot m/s ²)	A _b	基本的なケースの1.5倍	1.37×10^{19}	-	-	-		
バラチ	破壞	[伝播速]	霙(km∕s)	Vr	Vr=0.72 · β	2.52	2.52	2.52	2.52		
ノースの一人他	破壞	開始点			-	-	震源モデル図の通り	-	-	-		
9	破壞	伝搬様:	式		-	-	放射状	放射状	放射状	放射状		
		Qſį	直		-	=	$56 f^{1.5}$	-	-	-		

	TE	-		함문	設定主法	設定結果 今体 小菜まか、おい、 由菜まか、おい、 南菜まか、おい、				
	項			山 与	設定方法	全体	北部セグメント	中部セグメント	南部セグメント	
		用能	北緯	-	-	-	34° $05'$ $41''$	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	$33^\circ \ 40' \ 00''$	
NIG	民占果	No. 19	東経	-	-	-	$129^{\circ} \ 39' \ 45''$	130° $03'$ $16''$	130° 18′ 00″	
19/1	閏112. 匡	車端	北緯	-	-	-	$33^{\circ} \ 48' \ 48''$	33° $40'$ $00''$	33° 26′ 32″	
		米加	東経	-	-	-	130° 03' 16"	130° 18' 00"	130° 36′ 59″	
走	向(度)			-	-	-	130.7	125.6	130.4	
_ 傾:	斜角(度)			-	-	90	90	90	90	
<u>-</u> 見ず:	れの種類			-	-	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	左横ずれ	
内 断	層上端深る	さ(km)		-	-	3	3	3	3	
い 新	層長さ(ル	m)		L	-	114.4	47.8	28.0	38.6	
メ断	層幅 (km)			W	-	17	17	17	17	
 9 断	層面積(k	2m ²)		S	S=L·W	1944.8	812.6	476.0	656.2	
´ 剛·	性率 (N/m	1 ²)		μ	$\mu = \rho \cdot \beta^2 \ (\rho = 2.7)$	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	3.31×10^{10}	
S波	ē速度(kn	n/s)		β	-	3.5	3.5	3.5	3.5	
地	震モーメント((N•m)		Mo	$M_0 = S/(1.0 \times 10^{-17})$	1.94×10^{20}	8.13×10^{19}	4.76 $\times 10^{19}$	6.56 $\times 10^{19}$	
平	均すべり	量 (cm)		D	$D=M_0/(\mu \cdot S)$	302.3	302.3	302.3	302.3	
平	均応力降	下量(M	Pa)	$\Delta \sigma$	Fujii and Matsu'ura(2000)	3.1	3.1	3.1	3.1	
短	周期レベル	(N·m/s	²)	А	$A = (A_a^2 + A_b^2)^{0.5}$	2.69×10^{19}	-	-	-	
7	地震モーク	い・N	m)	M _{Oa}	$M_{0a} = \mu \cdot D_a \cdot S_a$	8.60×10^{19}	3.59×10^{19}	2. 10×10^{19}	2.90×10^{19}	
ス	面積(1	m ²)		Sa	$S_a=S \cdot \gamma_s (\gamma_s=0.22)$	427.86	178.77	104.72	144.36	
ヨリグ	平均す・	べり量(cm)	$D_{\rm a}$	D _a =2.01 · D	607.7	607.7	607.7	607.7	
見 テ 内 イ	実効応に	力(MPa)	$\Delta \sigma_{\rm a}$	$\Delta \sigma_{a}$ =(S _a /S) $\Delta \sigma$	14.1	14.1	14.1	14.1	
~	短周期は	~^*ル (N	\cdot m/s ²)	Aa	$A_a=4 \pi \beta^2 \Delta \sigma_a (S_a/\pi)^{0.5}$	2.53×10^{19}	-	-	-	
ラメ	地震モーク	い・N・I	m)	M_{0b}	M _{ob} =M _o -M _{oa}	1.08×10^{20}	4.53 $\times 10^{19}$	2.66 $\times 10^{19}$	3.66 $\times 10^{19}$	
背	面積(1	cm ²)		S_{b}	S _b =S-S _a	1516.94	633.83	371.28	511.84	
9 京 領	平均す・	べり量(cm)	$D_{\rm b}$	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	216.2	216.2	216.2	216.2	
域	実効応に	力(MPa)	$\sigma_{\rm b}$	$\sigma_{\rm b} = \Delta \sigma_{\rm a} (D_{\rm b} / S_{\rm b}^{0.5}) \cdot (S_{\rm a}^{0.5} / D_{\rm a})$	2.7	2.7	2.7	2.7	
	短周期は	~^*ル (N	\cdot m/s ²)	$A_{\rm b}$	$A_b = 4 \pi \beta^2 \sigma_b (S_b / \pi)^{0.5}$	9.01 \times 10 ¹⁸	-	-	-	
破	壞伝播速度	度(km/s))	Vr	Vr=0.87 · β	3.05	3.05	3.05	3.05	
。破:	壞開始点			-	-	震源モデル図の通り	-	_	-	
破	壞伝搬様;	弌		-	-	放射状	放射状	放射状	放射状	
	Q值	Ì		-	-	$56f^{1.5}$	-	-	-	

参考1. 小呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について <u>
〇 小呂島近海断層帯と警固断層帯が</u>一連で活動する地震動評価

■「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」による基準地震動Ss-1~Ss-3の応答スペクトルと、小呂島近海断層帯と警固 断層帯が一連で活動する地震動評価結果を比較(P106~109)。

■小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動の応答スペクトルは、Ss-1の応答スペクトルを下回ることから、既許可の基準地震動への影響はなく、安全上の影響はない。



水平方向(NS方向)

水平方向(EW方向)

UD方向

基本的なケース

参考1. 小**呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について** 〇 小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価



水平方向(NS方向)

水平方向(EW方向)

UD方向

断層傾斜角の不確かさを考慮したケース

参考1.小**呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について** 〇小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価



水平方向(NS方向)

水平方向(EW方向)

UD方向

応力降下量の不確かさを考慮したケース

参考1. 小**呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について** 〇 小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する地震動評価



破壊伝播速度の不確かさを考慮したケース

参考1.小**呂島近海断層帯と警固断層帯の連動について** 〇小呂島近海断層帯と警固断層帯が一連で活動する津波評価

■ 簡易予測式による評価が1.0m以上となることから、数値シミュレーションを行った結果、最大水位変動量は、西山 断層帯及び対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群の連動を対象とした津波水位の変動量の範囲内であること を確認した。

簡易予測式による評価結果

断層名	断層長さ	モーメント マク゛ニチュート゛	津波の 伝播距離	推定 津波高
	(km)		(km)	(m)
小呂島近海断層帯と 警固断層帯の連動	114.4	7.7	40	5.5

数値シミュレーションによる津波計算結果

新國名	落ちの 方向 (走向)	傾斜角 ([°])	すべり角 (°)	すべり量 (cm)	上縁深さ (km)	最大水位変動量 (初期潮位:TP+000m)	
(長さ)						上昇側(m)	下降側(m)
						取水ピット前面	取水口
小呂島近海断層帯と 警固断層帯の連動 (114.4km)	西 (309.45°)	90	0	951	0	+0.11	-0.14
			10		0	+0.70	-0.42
			20		0	+1.23	-0.67
			30		0	+1.86	-0.86
	東 (129.45°)	90	0	951	0	+0.11	-0.14
			10		0	+0.40	-0.58
			20		0	+0.75	-1.11
			30		0	+1.06	-1.49

玄海原子力発電所の基準津波^{※1}

※1 潮位考慮なし

	西山断層帯 (Mw:7.9、長さ:約137km)	対馬南西沖断層群と宇久島北西沖断層群 の連動(Mw:7.6、長さ:約89km)
水位上昇側(3/4号炉取水ピット前面)	+1.87m	+2.32m
水位下降側(3/4号炉取水口)	-1.64m	-1.18m

110

参考文献

- ・地震調査研究推進本部地震調査委員会(2022):日本海南西部の海域活断層の長期評価(第一版)-九州地域・中国地域北方沖-.
- ・文部科学省研究開発局・東京大学地震研究所(2016):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・東京大学地震研究所(2018):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・海洋研究開発機構、(2016):海域における断層情報総合評価プロジェクト.
- ・活断層研究会編(1991):「〔新編〕日本の活断層」分布図と資料.
- ・海上保安庁水路部(1978):5万分の1沿岸の海の基本図「壱岐北部」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁水路部(1982):5万分の1沿岸の海の基本図「壱岐南部」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁海洋情報部(2003):5万分の1沿岸の海の基本図「福岡湾」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁水路部(1978):5万分の1沿岸の海の基本図「豆酘」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁水路部(1981a):5万分の1沿岸の海の基本図「対馬東岸南部」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁水路部(1981b):5万分の1沿岸の海の基本図「対馬東岸北部」(海底地形図、海底地質構造図).及び調査報告書.
- ・海上保安庁水路部(1996):10万分の1海底地質構造図「福岡湾」
- ・海上保安庁水路部(1978):20万分の1大陸棚の海の基本図「響灘」(海底地質構造図).
- ・海上保安庁水路部(1976a):20万分の1大陸棚の海の基本図「対馬付近」(海底地質構造図).
- ・海上保安庁水路部(1976b):20万分の1大陸棚の海の基本図「壱岐水道」(海底地質構造図).
- ・海上保安庁水路部(1976c):20万分の1大陸棚の海の基本図「五島堆群」(海底地質構造図).
- ・佐藤勝彦・伊藤弘志(2011):福岡沖玄海灘における海底地形調査速報、海洋情報部研究報告、第47号、pp61-65.
- ・徳山英一・本座栄一・木村政昭・倉本真一・芦寿一郎・岡村行信・荒戸裕之・伊藤康人・徐垣・日野亮太・野原壯・阿部寛信・坂井眞一・向山建二郎(2001):
 日本周辺海域中新世最末期以降の構造発達史、海洋調査技術、vol.13、No.1、pp.27-53.
- ・地震予知総合研究振興会(2010):沿岸域における活断層調査西山断層帯(海域部)及び菊川断層帯(海域部)委託業務成果報告書、138p.
- ・脇田浩二・岡村行信・栗田泰夫(1992):日本地質構造図、日本地質アトラス(第二版)、地質調査所.
- ・地震調査研究推進本部地震調査委員会(2007):警固断層帯の長期評価について.
- ・地震調査研究推進本部地震調査委員会(2013a):西山断層帯の評価(一部改訂).
- ・尾崎正紀・中村洋介・松本弾・水野清秀(2013):福岡沿岸域20万分の1活断層図.海陸シームレス地質情報集「福岡沿岸域」、数値地質図S-3、地質調査総合 センター.
- ・松本弾(2013):福岡沿岸域20万分の1海底地質図及び同説明書.海陸シームレス地質情報集「福岡沿岸域」、数値地質図S-3、地質調査総合センター.
- ・日本海における大規模地震に関する調査検討会(2014):日本海における大規模地震に関する調査検討会報告書。
- ・岡村行信・井上卓彦・阿部信太郎(2014):山陰西部及び九州北部沖の第四紀断層、活断層・古地震研究報告、No.14、pp.157-177.
- ・独立行政法人石油天然ガス・金属鉱物資源機構(1989):国内石油・天然ガス基礎調査、基礎物理探査,山陰ー北九州沖.
- ・地震調査研究推進本部地震調査委員会(2013b):九州地域の活断層の長期評価(第一版).

参考文献

- •S. Noda, K. Yashiro, K. Takahashi, M. Takemura, S. Ohno, M. Tohdo and T. Watanabe (2002): RESPONSE SPECTRA FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON ROCK SITES, OECD-NEA Workshop on the Relations between Seismological Data and Seismic Engineering, Oct. 16–18, 399–408.
- ・松田時彦(1975):活断層から発生する地震の規模と周期について、地震、第2輯、第28巻、269-283.
- ・村松郁栄(1969): 震度分布と地震のマグニチュードとの関係、岐阜大学教育学部研究報告、自然科学、第4巻、第3号、168-176.
- ・勝又譲・徳永規一(1971): 震度Ⅳの範囲と地震の規模および震度と加速度の対応、験震時報、第36巻、第3,4号、1-8.
- ・阿部勝征(1989):地震と津波のマグニチュードに基づく津波高の予測、東京大学地震研究所彙報、vol.64、pp.51-69.
- ・土木学会原子力土木委員会津波評価部会(2002):原子力発電所の津波評価技術.
- ・土木学会原子力土木委員会津波評価小委員会(2016):原子力発電所の津波評価技術2016.
- •K.Dan, T.Watanabe and T.Tanaka (1989): SEMI-EMPIRICAL METHOD TO SYNTHESIZE EARTHQUAKE GROUND MOTIONS BASED ON APPROXIMATE FAR-FIELD SHEAR-WAVE DISPLACEMENT, Journal Of Structural and Construction Engineering(Transactions of AIJ), No.396, pp.27-36.
- ・地震調査研究推進本部地震調査委員会(2020):震源断層を特定した地震の強震動予測手法(「レシピ」)
- ・宮腰研、PETUKHIN Anatoly、長郁夫(2005):すべりの時空間的不均質特性のモデル化、地震災害軽減のための強震動予測マスターモデルに関する研究、平成 16年度研究成果報告書、pp.113-123