

〇〇〇〇 津波解析業務 報告書





<u>目次</u>

1. 業務	务概要	. 1
1-1.	業務名	. 1
1–2.	業務の目的	. 1
1-3.	貸与資料、参考資料	. 1
2. 津波	皮解析の流れ	. 2
3. 津波	皮解析の手法	. 3
3-1.	基本方程式と差分法	. 3
4. 計算	算条件の設定	. 9
4–1.	諸条件の設定	. 9
5. 計算	算モデル	10
5-1.	計算モデル範囲	10
5-2.	計算モデルデータ	13
6. 津波	皮再現計算	31
6-1.	再現計算条件	31
6–2.	妥当性検証について	32
6–3.	妥当性の検証	34
7. 詳約	細データの追加	36
8. 津江	皮予測計算	41
8-1.	分布図(最大水位・最低水位・最大浸水深・最大流速)	43
8–2.	結果の概要(分布図)	50
8–3.	出力点における時刻歴水位及び流速変化	51

1. <u>業務概要</u>

1-1. 業務名

○○○津波解析業務

1-2. 業務の目的

本検討は内閣府の中央防災会議において検討されている「南海トラフの巨大地震」を対 象波源とし、対象地域の防護施設の効果検討および設計に資する外力算定を目的とするも のである。

1-3. 貸与資料、参考資料

本検討は内閣府の中央防災会議において検討されている「南海トラフの巨大地震」を対 象波源とすることから、内閣府の中央防災会議で公開されている「南海トラフの巨大地震 モデル」の資料を収集・整理した。

2. <u>津波解析の流れ</u>

「南海トラフの巨大地震モデル(以下、既存検討と称する)」の計算データを基に、対象 地域における津波数値計算を行った。一般的な津波予測計算の流れを図 - 2-1 に示す。

波源から対象地域周辺までの計算モデルについては、各データ(地形、地盤変動量、粗度、 構造物)共に既存検討データを利用するが、対象地域周辺においては新たに格子間隔を細分 化し計算モデルの各データを作成し直した。

計算の再現性については、既存検討データの計算結果と比較し確認した。



図 - 2-1 津波解析の流れ

3. <u>津波解析の手法</u>

3-1. 基本方程式と差分法

津波の運動は、連続の式および運動方程式により記述することができる。これらは微分 方程式として与えられており、数値計算ではこれらを差分方程式で近似して解く。初期条 件には地震断層に伴う海底の隆起、沈降を海面の変位を与え、水の運動の方程式を時間の 経過に従って解くことにより、津波の挙動を数値的に表現することができる。

(1) 非線形長波理論(浅水理論)

津波は浅海域や河川域において、波高水深比が深海域に比べて大きくなるため、水深の 変化に伴う浅水変形によって波長、波速が減少するとともに津波高が高くなる。浅水変形 によって津波高が高くなり、水位の高い部分の水面形と水位の低い部分の水面形との移動 速度差が大きくなることで波の峰が前傾化することを非線形効果という。このような現象 は浅水理論(非線形長波理論)によって表現することができる。



図 - 3-1 非線形長波理論による津波波形の変化

浅水理論は、波高Hと波長Lの比H/L、および、水深hと波長の比h/Lがいずれも小さい ものとして導かれる(長波近似)。このとき、圧力は静水圧分布となり、水平流速(u, v)は 鉛直方向には一様に分布する。海底から水面までを鉛直方向に積分した形で浅水理論を表 すと次のようになる。

[連続の式]

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial M}{\partial x} + \frac{\partial N}{\partial y} = 0$$

[運動方程式]

$$\frac{\partial M}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{M^2}{D}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{MN}{D}\right) + gD \frac{\partial \eta}{\partial x} + \frac{gn^2}{D^{7/3}} M\sqrt{M^2 + N^2} = 0$$

$$\frac{\partial N}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{MN}{D}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{N^2}{D}\right) + gD \frac{\partial \eta}{\partial y} + \frac{gn^2}{D^{7/3}} N\sqrt{M^2 + N^2} = 0$$

ここで、

x, y:水平座標、h: 静水深、g:重力加速度、D:全水深(= 静水深 + 水位)
 η:静水面からの水位、n: Manning の粗度係数、M,N:x,y 方向の全流量フラックス
 水底hから水面ηまで水平流速u,vを積分して

$$M = u(h + \eta) = uD$$
 , $N = v(h + \eta) = vD$

で与えられる。

(2) 線形長波理論

以上の浅水理論は、海岸のごく近くでの津波の挙動を表す際に用いられるものであり、 波源域から対象海岸の沖合まではさらに簡単な式で十分に表現できる。水深の波長に対す る比が極めて小さい津波のような長波は、波形の曲率が小さく鉛直方向の加速度が無視で きるため、長波理論によって表現することができ、深海では線形長波理論が適用できる。

すなわち、長波近似に加えて、波の振幅と水深の比が小さい場合、微小振幅波としての 取り扱いが可能となり、浅水理論における非線形項を無視できる。また、海底摩擦につい ても水深が大きい海域ではそれほど影響しないと考えられる。

[連続の式]

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial M}{\partial x} + \frac{\partial N}{\partial y} = 0$$

[運動方程式]

$$rac{\partial \mathrm{M}}{\partial \mathrm{t}} + g D rac{\partial \ \eta}{\partial \mathrm{x}} = 0$$
 , $rac{\partial \mathrm{N}}{\partial \mathrm{t}} + g D rac{\partial \ \eta}{\partial \mathrm{y}} = 0$



(3) 非線形分散長波理論(ソリトン分裂)

ソリトン分裂とは、津波が水深の浅い海域を伝播するのに伴い、波形や水深等の条件に よっては、波の峰が前傾化する非線形効果と周期の短い波が波本体から後方に取り残され る分散効果の相乗作用により、津波本体が周期の短い複数の波に分裂し波高が増幅すると いう現象である。

ソリトン分裂は津波の非線形性と分散性が有意に絡んでおり、非線形分散長波理論によ って表現することができる。ただし、この効果については観測記録が少ないことや、膨大 な計算時間を要するため実用的でないことから、一般的な津波解析では対象にしないこと が多い。

[連続の式]

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial M}{\partial x} + \frac{\partial N}{\partial y} = 0$$

[運動方程式]

$$\frac{\partial M}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{M^2}{D}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{MN}{D}\right) + g D \frac{\partial \eta}{\partial x} + \frac{g n^2}{D^{7/3}} M \sqrt{M^2 + N^2}$$
$$= \frac{D^2}{3} \frac{\partial}{\partial t} \left(\frac{\partial^2 M}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 N}{\partial x \partial y}\right) + v \left(\frac{\partial^2 M}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 M}{\partial y^2}\right)$$

$$\frac{\partial N}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{MN}{D}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{N^2}{D}\right) + g D \frac{\partial \eta}{\partial y} + \frac{g n^2}{D^{7/3}} N \sqrt{M^2 + N^2}$$
$$= \frac{D^2}{3} \frac{\partial}{\partial t} \left(\frac{\partial^2 M}{\partial x \partial y} + \frac{\partial^2 N}{\partial y^2}\right) + v \left(\frac{\partial^2 N}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 N}{\partial y^2}\right)$$

ここに

(4) 差分スキーム

前節で述べた基本方程式を津波数値解析に最も多く使われている staggered leap- frog 法のスキームを用いて差分化する。staggered leap- frog 法では、下記差分式に示すよう に水位 η 、流量 Qx, Qy の計算点を空間・時間的に 1/2 格子分ずらして配置する。以下の 差分式の表示では、座標(x, y, t)に対応する離散化量を表す添字として(i, j, k) を用いる。(Δ x= Δ y= Δ s:計算格子間隔, Δ t:計算時間間隔)

連続の式に対して中央差分を用いると、

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} = \frac{1}{\Delta t} \left(\eta_{i,j}^{k+1} - \eta_{i,j}^{k} \right)$$
$$\frac{\partial Q_x}{\partial x} = \frac{1}{\Delta x} \left(Q_x^{k+1/2} - Q_x^{k+1/2} \right)$$
$$\frac{\partial Q_y}{\partial y} = \frac{1}{\Delta y} \left(Q_y^{k+1/2} - Q_y^{k+1/2} \right)$$

となる。k 時点での水位、k+1/2 時点での線流量 Q_x , Q_y が既知であるとすると、次に求めるべき k+1 時点での水位 η^{k+1} は、次のようになる。

$$\eta_{i,j}^{k+1} = \eta_{i,j}^{k} - \frac{\Delta t}{\Delta x} \left(Q_{x}^{k+1/2} - Q_{x}^{k+1/2} \right) - \frac{\Delta t}{\Delta y} \left(Q_{y}^{k+1/2} - Q_{y}^{k+1/2} \right)$$

次に、x 方向の線形長波の運動方程式については、点(i+1/2, j, k)を中心に考える と、k-1/2 時点での線流量 $Qx^{k-1/2}$ 、 k 時点での水位 η^k より、次に求める k+1/2 時点での線 流量 $Qx^{k+1/2}$ は、

$$Q_{x_{i+1/2,j}}^{k+1/2} = Q_{x_{i+1/2,j}}^{k-1/2} - gD_{i+1/2,j}^{k} \frac{\Delta t}{\Delta x} (\eta_{i+1,j}^{k} - \eta_{i,j}^{k})$$

となる。ここで、全水深 Dは、静水深h、水位 η より、次のとおりである。

$$D_{i+1/2,j}^{k} = h_{i+1/2,j} + \frac{1}{2} \left(\eta_{i+1,j}^{k} + \eta_{i,j}^{k} \right)$$

同様に、y方向の運動方程式は、次のように差分化できる。

$$Q_{y_{i,j+1/2}}^{k+1/2} = Q_{y_{i,j+1/2}}^{k-1/2} - g D_{i,j+1/2}^{k} \frac{\Delta t}{\Delta y} \left(\eta_{i,j+1}^{k} - \eta_{i,j}^{k} \right) \qquad D_{i,j+1/2}^{k} = h_{i,j+1/2}^{k} + \frac{1}{2} \left(\eta_{i,j+1}^{k} + \eta_{i,j}^{k} \right)$$

以上の式を時間ステップムt 毎に順番に解くことにより、線形長波の計算が可能となる。

また、海底摩擦項は、k-1/2 時点の流量のみを用いた陽的な差分をとると計算不安定となる恐れがあるため、

$$\frac{gn^{2}}{D^{7/3}}Q_{x}\sqrt{Q_{x}^{2}+Q_{y}^{2}} = \frac{gn^{2}}{\left(D_{i+1/2,j}^{k}\right)^{7/3}}\frac{1}{2}\left(Q_{x}^{k+1/2}Q_{x}^{k-1/2}Q_{x}^{k-1/2}\right)\sqrt{\left(Q_{x}^{k-1/2}Q_{x}^{k-1/2}Q_{y}^{k-1/2}Q_{y}^{k-1/2}Q_{x}^{$$

のように、未知量Qx k+1/2 を用いて陰的な差分で表した。

さらに、非線形項を含むような計算の場合には、Qx, Qy の正負により前進差分・後退差 分を使い分けて差分化した(風上差分)。差分式は略すが、後藤・小川(1982)と同様のも のである。



図 - 3-3 leap-frog 法の計算点配置

4. <u>計算条件の設定</u>

4-1. 諸条件の設定

解析に当たっては、次の諸条件を適切に設定するものとする。

(1) 潮位

(2) 計算時間間隔

(3) 計算時間

(1) 潮位(天文潮)

津波は、沿岸に到達した際、潮位が高いほど陸上へ遡上しやすくなるため、浸水の区域 や水深が増大する。津波浸水想定を設定するための津波解析では、浸水の区域や水深を危 険側に想定する必要があるため、潮位(天文潮)は H.W.L.(朔望平均満潮位)を基本とす る。

ただし引き波時に対象施設前面の水位が大きく下がることで安定性が危険となる場合が あるように、安定性が最も低くなる状態は、必ずしも水位が最高の時点とは限らないこと に留意する。

(2) 計算時間間隔(CFL 条件)

津波解析で用いる Staggered Leap-frog 法では、計算の安定条件として、次の C. F. L. 条件 [Courant-Friedrichs-Lewy の条件]

$$\Delta t \le \frac{\Delta s}{\sqrt{2gh_{\max}}}$$

を満たす必要がある。計算格子間隔 Δs とその領域の最大水深 hmax より、全領域でこの 条件を満たすように Δt を設定する。

(3) 計算時間(再現時間および予測時間)

津波は第一波が最大とは限らず、津波の初期水位や沿岸での挙動によっては、第二波以 降に浸水の区域や水深が最大になることも考えられる。よって、最大の浸水の区域及び水 位が得られるように、十分な計算時間を設定するものとする。

5. <u>計算モデル</u>

5-1. 計算モデル範囲

津波数値計算ではまず整合性を確認するため、既存検討データを基に既存検討と同様の 基本モデルにおいて、再現計算を実施することで再現性を評価する。予測計算においては 再現性が確認された基本モデルに予測しようとする条件を反映した予測モデルによって計 算を実施する。作成した計算モデルの条件を表 - 5.1 に範囲図を図 - 5-1 に示した。

					-		
項目	内容						
領域 No	第1領域	第2領域	第3領域	第4領域	第5領域	第6領域	第7領域
格子 間隔(m)	2430	810	270	90	30	10	5
格子数 (X×Y)	600	1440	750	930	1050	1440	700
	\times	\times	\times	\times	×	×	×
	510	1230	930	480	900	1470	580
モデル			基本モデル	(再現計算)			
			予測モデル	(予測計算)			

表 - 5.1 モデル条件表



図 - 5-1 津波数値計算範囲図(平面直角座標9系)



図 - 5-2 津波数値計算範囲図(航空写真、緯度経度)

5-2. 計算モデルデータ

津波数値計算は表 - 5.2 に示すデータを用いて解析を実施する。

表 - 5.2 計算モデルデータの種類

	概要
	海域や陸域の地形は津波の伝播や遡上に大きく影響を与
地心	える。格子(メッシュ)データで TP 基準で作成される。
	波源となるデータであり、断層の向きや傾きなどを表し
地盤変動量	た「断層パラメータ」もしくは地形データと同様の格子デ
	ータとなる「地盤変動量」のどちらかで与える。
	陸域に遡上する場合には、海底や地面による抵抗が無視
粗度	できなくなるため、摩擦項を考慮することになる。海域に
	は一定値を設定した格子データを用いる。
線構造物	計算格子間隔より幅が狭いものは越流条件を適用する格
	子境界として整理する。防護施設はその規模を考慮して地
	形データ・線構造物データを組み合わせて表現する。

(1) 地形データ

地形データは T.P. 基準値に統一して作成した。以下に作成した地形データを示した。



地形データ(第1領域)



図 - 5-3 地形データ(第2領域)



図 - 5-4 地形データ (第3領域)





図 - 5-6 地形データ (第5領域)



図 - 5-7 地形データ(第6領域)

(2) 地盤変動量データ

一般的な津波数値計算の初期条件としては、表 - 5.3、図 - 5-8 に示すような地震断層 モデルを用いて計算される海底地盤変動の鉛直成分を海面上に与える。本検討においては 既存検討データにおいて地盤変動量データが存在するため、これを用いて津波数値計算を 実施した。南海トラフの巨大地震モデルは 10 秒毎に地盤変動量を与える時間差モデルであ るため、本検討においても同様の設定で地盤変動量を与えた。地盤変動量の合計を図 - 5-9 に、時間毎の地盤変動量を図 - 5-10~図 - 5-14 に示した。

	概要		
【其進占位罢,始在 N — 双庄 F	断層面の位置を示す。断層面の位置を手前		
基毕忌位直:稱及 N、 程及 E	に傾き下がるように置いた場合、左上に位置		
	する端点を断層基準点と定め、その緯度 N、		
	経度 E、深さ d を示す。		
断層長さ:L			
断層幅:₩	断層面の大きさを示す。		
すべり量:D			
走向: θ			
断層が水平方向でどの方角(北から時計周			
りに測った角度)に伸びているかを示す			
傾斜角:δ	断層声の向きな手士		
断層面が水平面からどれだけ傾いている	阿唐田の何さを小り。		
かを示す			
すべり角:λ			
断層がどの方向に動いたかを示す			

表 - 5.3 断層モデルのパラメータ



図 - 5-8 断層モデルのパラメータ概念図



図 - 5-9 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(0~300 秒の合計)



図 - 5-10 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(0~60 秒)



図 - 5-11 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(60~120 秒)



図 - 5-12 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(120~180 秒)



図 - 5-13 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(180~240 秒)



図 - 5-14 地盤変動量データ 南海トラフ Case01(240~300秒)

(3) 粗度データ

津波が沿岸域に到達し、陸域に遡上する場合には、海底や地面による抵抗が無視できな くなるため、津波浸水シミュレーションに用いる運動方程式において、以下のような摩擦 項を考慮することになる。

$$\frac{gn^2M}{D^{7/3}}\sqrt{M^2+N^2}, \quad \frac{gn^2N}{D^{7/3}}\sqrt{M^2+N^2}$$

ここでは、n はマニングの粗度係数であり、海域では 0.025 程度の値が一般的には用い られるが、陸域では遡上した津波が市街地の建築物等によって受ける抵抗など土地利用状 況に応じて数段階に分けて値を設定する方法を採用する場合が多い。

本検討では小谷(1998)の方法により、土地利用条件に従って粗度係数を設定した。設 定した粗度係数を表 - 5.4 に、粗度データを図 - 5-15~図 - 5-16 に示した。

土地利用	粗度
住宅地(高密度)	0.080
住宅地(中密度)	0.060
住宅地(低密度)	0.040
工業地等	0.040
農地	0.020
林地	0.030
水域	0.025
その他(空地、緑地)	0.025

表 - 5.4 小谷ら(1998)による土地利用に応じた粗度係数の設定値



図 - 5-15 粗度データ(第5領域)



図 - 5-16 粗度データ(第6領域)

(4) 線構造物データ

津波の伝播過程や遡上過程にあって地盤より高い構造物については、計算格子間隔より 幅が広いものは地形データとして、計算格子間隔より幅が狭いものは越流条件を適用する 線構造物データとして整理することを基本とする。

施設の反映方法においては作成するデータの格子幅を考慮して、地形データと構造物デ ータを組み合わせて設定するが、その際の設定基準は国土交通省の「津波浸水想定の設定 の手引き」を参考にする。図 - 5-18 に第6領域(10m)の線構造物データを示した。



図 - 5-17 施設の設定例



図 - 5-18 構造物設定図

6. <u>津波再現計算</u>

6-1. 再現計算条件

本検討において作成した津波数値計算モデルの整合性を確認するため、再現計算を実施 し再現計算結果と既存検討結果を比較検証した。再現計算の計算条件は表 - 6.1 に示す条 件において計算を行った。

項目	設定条件
解析領域	●太平洋(波源) ~ 対象地域沿岸
計算格子間隔	●2430m~10m(「計算範囲図」参照)
基礎式と解法	●平面 2 次元モデル ・非線形長波方程式 ・staggered leap- frog 法
計算時間	●津波の最大波を十分含む時間帯として地震発生後6時間 ●時間解像度:0.1 sec
初期条件	●南海トラフの巨大地震モデル Case01 ・初期水位分布として設定
境界条件	●沖側:自由透過境界●陸側:遡上境界
潮位	●TP +0.80(既存検討と同条件)
粗度係数	●土地利用状況による設定
構造物	●既存検討と同条件(越波による破堤有り)

表 - 6.1 再現計算条件表

6-2. 妥当性検証について

妥当性の検証においては、相田(1977)による幾何平均Kおよび幾何標準偏差 κ により 適合度を評価する。この指標は津波痕跡高と計算値の空間的な適合度を表すものとして用 いられるが、本検討においては既存検討と再現計算を対象に、対象地域周辺沿岸域の検証 地点数を多く設定することで適合度を判断する。

$$\log K = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^{n} \log K_i$$
$$\log \kappa = \left[\frac{1}{n} \left\{ \sum_{i=1}^{n} (\log K_i)^2 - n(\log K)^2 \right\} \right]^{1/2}$$

ここで、n:地点数、Ki=Ri/Hi、Ri:i 番目の地点での既存計算値、Hi:i 番目の地点での再現計算値である。

幾何平均 K は痕跡高と計算値の平均的な対応関係を示しており、1 に近いほど再現計算 値が既存計算値とよく対応していることを表す。一方、幾何標準偏差 κ は既存計算値と再 現計算値との対応関係のばらつきを示しており、小さいほどよく対応していることを表す。

K, κ 値の算出結果から、再現計算値の整合性が十分でないと判断された場合、すべり量 を修正することが考えられる。



図 - 6-1 最大水位分布比較

6-3. 妥当性の検証

計算結果を量的に検証するために、相田(1977)により提案されている指標である K, κ 値 を算出する。K, κ は、次のように定義されている。

$$\log K = \frac{1}{n} \sum_{i} \log K_{i} \qquad , \qquad 1 \text{ o } \mathbf{k} = \left[\frac{1}{n} \sum_{i} (1 \text{ o } \mathbf{k}_{i})^{2} - (1 \text{ o } \mathbf{k}_{i})^{2} \right]^{\frac{1}{2}}$$

ここで、

n:地点数

Ki=Ri/Hi

Ri: i 番目の地点での痕跡高(ここでは既存検討計算値)

Hi:i番目の地点での再現計算値

既存検討計算値と、再現計算により得られた同地点の最大水位について、上式で定義されている適合度の指標である K, κ 値を算出した結果を表 - 6.2 に示す。



表 - 6.2 相田(1977)によるΚ, κ値の算出結果

結果より、本検討における K, κ 値はそれぞれ再現性に必要とされる精度(0.95 \leq K \leq 1.05、 $\kappa \leq$ 1.45)を満足する結果となる。従って、本検討の再現計算結果は対象地震を良好に再 現していることから、津波解析モデルの妥当性が確認出来る。 また本検討の対象波源である南海トラフの巨大地震モデルは、図 - 6-2 に示す位置にお いて時刻歴波形も計算されていることから、同位置において時刻歴波形も比較する。



図 - 6-2 時刻歴波形の比較地点



図 - 6-3 時刻歴波形の比較

7. <u>詳細データの追加</u>

本検討では第1領域~第6領域においては既存検討データを使用することとし、予測計 算では対象地域周辺を第7領域として5m格子の詳細データとして作成・追加して計算を実 施する。第7領域は対象地域を中心に3~5km四方程度の図 - 7-3に示す範囲で作成した。 防護施設においては計算格子間隔に応じて図 - 7-1の基準で作成することとし、本検討 における設定は図 - 7-2、図 - 7-4~図 - 7-6に示す内容で作成した。



図 - 7-1 施設の設定例



図 - 7-2 防護施設の設定概要(イメージ)



図 - 7-3 詳細データ作成範囲

参照資料	作成概要	
・既存検討データ	・親領域から内挿法により 5m メッシュデータを作成	
• 計画図面等	・港口部に防波堤(仮)を設定	

図 - 7-4 詳細データ(第7領域)の作成方法(地形)

表 - 7.1 詳細データ(第7領域)の作成方法(粗度)

図 - 7-5 詳細データ(第7領域)の作成方法(粗度)

参照資料	作成概要	
・既存検討データ	・親領域と同様の 5m メッシュデータを作成	
• 計画図面等	・港口部に防波堤(仮)を設定	
		-500 -100 -80 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -40 -50 -10 -5 -10 -5 -10 -5 -10 -5 -10 -5 -5 </td

表 - 7.2 詳細データ(第7領域)の作成方法(線構造物)

図 - 7-6 詳細データ(第7領域)の作成方法(線構造物)

8. <u>津波予測計算</u>

詳細データを追加した予測計算モデルにおいて、現況と対策の2ケースで津波予測計算 を行い、対象地域において防護施設の効果を検証する。また防護施設の設計に資する外力 として図 - 8-1に対応する外力を整理する。

項目	設定条件
解析領域	●太平洋(波源) ~ 対象地域沿岸
計算格子間隔	●2430m~5m(「計算範囲図」参照)
基礎式と解法	●平面 2 次元モデル ・非線形長波方程式 ・staggered leap- frog 法
計算時間	 ●津波の最大波を十分含む時間帯として地震発生後6時間 ●時間解像度:0.1 ~0.1/3 sec
初期条件	●南海トラフの巨大地震モデル Case01 ・初期水位分布として設定
境界条件	●沖側:自由透過境界 ●陸側:遡上境界
潮位	●TP +0.80(既存検討と同条件)
粗度係数	●土地利用状況による設定
構造物	●現況(越波による破堤有り) ●対策:防波堤を追加、その他は現況と同条件(越波による破堤有り)

表 - 8.1 予測計算条件表



図 - 8-1 設計に用いる外力と津波解析結果の対応(イメージ図)

- 8-1. 分布図(最大水位・最低水位・最大浸水深・最大流速)
- (1) 最大水位分布



図 - 8-2 最大水位分布 第1領域(H.W.L 時)



図 - 8-3 最大水位分布 第3領域(H.W.L時)



図 - 8-4 最大水位分布 第3領域(H.W.L 時)



図 - 8-5 最大水位分布 第7領域(H.W.L 時)

(2) 最低水位分布



図 - 8-6 最低水位分布 第7領域(H.W.L 時)



図 - 8-7 最大浸水深分布 第7領域(H.W.L時)

(4) 最大流速分布



図 - 8-8 最大流速分布 第7領域(H.W.L時)

8-2. 結果の概要(分布図)



図 - 8-9 結果の概要

8-3. 出力点における時刻歴水位及び流速変化

(1) 評価点設定位置

本検討において設定した防護施設において時刻歴波形の出力点を設定した。設定箇所は 施設の両端及び 100m 間隔で前背面を考慮し、図 - 8-10 に示す位置に設けた。



図 - 8-10 評価点位置図

(2) 出力点における最大水位・最大流速とその時刻

出力点の水位及び流速において最大値及び最大値を記録した時刻を表 - 8.2 に示した。 また各出力点の時刻歴波形グラフを図 - 8-11~図 - 8-14 に示した。

	水位				流	速
番号	最大値	記録した時刻	最低值	記録した時刻	最大値	記録した時刻
	(T.P. m)	(経過分)	(T.P. m)	(経過分)	(m/s)	(経過分)
1	2.47	46.22	-1.37	88.77	0.10	91.88
2	2.68	43.77	_	_	0.14	100.48
3	2.47	46.18	-1.36	88.85	0.17	136.17
4	2.65	43.83	-1.47	90.17	0.71	181.07
5	2.47	44.00	-1.36	88.85	0.47	93.07
6	2.57	43.83	-1.45	90.07	0.95	182.17
7	2.49	43.75	-1.50	90.68	2.00	93.30
8	2.51	43. 73	-1.43	90.40	1.70	182.33

表 - 8.2 評価点における水位・流速の最大値及びその時刻(HWL 時)



図 - 8-11 時刻歴水位·流速(出力点1・2)



図 - 8-12 時刻歴水位·流速(出力点3・4)



図 - 8-13 時刻歴水位・流速(出力点5・6)

