波浪による水圧変動を考慮した人工浅場表層土砂の 安定性に関する三次元数値解析

Three-Dimensional Numerical Analysis on Stability of Superficial Sediments of Artificial Shallows in Wave-Induced Pressure Field

中村友昭¹·篠田陽介²·水谷法美³

Tomoaki NAKAMURA, Yosuke SHINODA and Norimi MIZUTANI

The stability of superficial sediments of an actual artificial shallow constructed in a pilot project is investigated by using a three-dimensional coupled fluid-sediment interaction model in terms of the Shields parameter (SP) and a relative vertical effective stress ratio (RESR) in the surface layer of the shallow. The wave action causes the erosion at the seaward edge of the crown, the upper part of the seaward ridge, and the center of the landward slope, and the deposition at their adjacent areas. These topographic changes are related to large values of the averaged SP, while the values of RESR around the eroded areas are larger than those at the other areas, resulting in the acceleration of the sediment transport. The topographic change of the shallow is evaluated more reasonably by using a SP modified with RESR.

1. 緒言

浅場や干潟は豊富で多様な生物が生息する高い生態系 機能を有しており、生物多様性の保全と生物機能の回復 を目的に多数の浅場や干潟が人工的に造成されてきた. 2007年には国際海洋法条約に基づいて海洋基本法が制定 され、沿岸域の総合的な管理が明文化されたことから、 海域環境に配慮した沿岸域の利用法が模索されている. このような取り組みの中で、低環境負荷社会を実現する ために浅場や干潟の重要性が高まっている.

現在までに人工浅場や人工干潟の造成事例は数多くあ り、例えば広島県尾道糸崎港海老地区の人工干潟では、 自然干潟と同程度の生物多様性を有する干潟が再生でき たことが確認されている(春日井ら,2003).しかし、 例えば広島県五日市地区の人工干潟では、造成後に多く の貝類の出現と鳥類の飛来が観測されるなど自然干潟に 近い生息場が確認されていたものの、覆砂層に完成当初 10%弱含まれていた細粒分の消失に伴う粒度分布の変化 により水分が保持されにくくなり、干潟生物の生息が困 難になったことが報告されている(広島県,2001).こ の細粒分の消失については、干潟表面の水圧が低下する 際にその表層に液状化が生じ、それに伴い細粒分が上昇 することで起こったことが明らかになっている(土田ら、 2006、2007).古川ら(2000)は、自然干潟では短期的 で小規模な地形変動を繰り返しながらも長期的には地形

$\frac{1}{2}$	正会員	博(工)	名古屋大学特任講師 高等研究院
	正会員	修(工)	JFE エンジニアリング株式会社 シビル
3	正会員	工博	エンジニアリングセンター 名古屋大学教授 大学院工学研究科社会 基盤工学専攻

が動的に安定していることを現地観測により明らかにしている.その一方で、人工浅場や人工干潟では、長期的な侵食あるいは堆積の地形変化の卓越に加えて液状化とそれに伴う締め固めが発生するなどして土砂の物理的な特性が変化するために、期待された生物相が得られない場合があると考えられる.したがって、生物の生息に適した浅場や干潟を造成するためには、地形変化や液状化などの土砂の挙動の把握が不可欠と考えられる.

本研究では、現地海岸に試験的に造成された人工浅場 とそれをモデル化した形状の単純な浅場を対象に三次元 流体・地形変化連成数値計算モデル(中村・Yim, 2009b; Three-Dimensional Coupled Fluid-Sediment Interaction Model,以下FSMと称する)を適用し、浅場に生じる地 形変化の特性とそのメカニズムを考究する。具体的には、 計算所要時間の観点から現時点では長期間を対象にした 計算は現実的ではないことから、自然干潟で観測されて いる短期的な地形変化に焦点を絞り、浅場の表面に作用 する底面せん断力に加えて人工干潟での発生が考えられ る液状化に到る有効応力の減少を検討するために浅場の 内部に生じる有効応力変動の観点から考察を行う。

2. 対象海域の波浪特性

対象とする海域全体に対してFSMを適用することは計 算負荷の観点から現実的ではないことから,同海域の波 浪場を平面2次元BoussinesqモデルNOWT-PARI Ver. 4.6c4(平山,2002)により解析し,次章以降の検討で用 いる浅場周辺の波浪特性を決定した.ここでは,上述し たように短期的な現象を取り扱うことから,現地での波 浪観測調査から計算された一年確率波(沖波波高1.3m, 沖波周期5.1s, 波向-22.25度)を作用させた.

図-1に対象海域の地形と波高分布を示す.ここでは, 同図でx = 310m, v = 390m付近に設置された人工浅場を 対象とすることから、その浅場から約20m沖側での水位 変動をゼロアップクロス法により整理した. その結果, 有義波高0.46m, 有義波周期5.4sが得られたものの, 以 下で用いるFSMでは現在のところ不規則波の造波は行え ないことから, 波高H = 0.5m, 周期T = 5.0sの規則波を 基準ケースとして以下検討を進める.

3. 三次元流体・地形変化連成数値計算モデルの 概要

三次元流体・地形変化連成数値計算モデルFSMはメイ ンソルバーと二つのモジュールから構成されている.メ インソルバーは、透過性材料の間隙内部を含む全気液相 に適用できるよう一般化した連続式とNavier-Stokes (NS) 方程式を支配方程式とするLES(Large-Eddy Simulation) に基づいており, GNS (Generalized NS Solver) と称され ている. そのGNSには、気液界面を追跡するMARS (Multi-Interface Advection and Reconstruction Solver;功刀, 1997) に基づくモジュールとRoulundら(2005) を参考に 構築した掃流砂輸送に伴う地形変化を追跡するモジュー ルがTwo-Wayカップリング手法により組み込まれてい る.ここで、後者のモジュールではRoulundら(2005)に 倣って浮遊砂の影響を無視できると仮定していることか ら、Roulundら(2005)と同様に掃流砂のみを考慮してい る. また、本モデルの妥当性は水理実験との比較により 検証されている(中村・Yim, 2009b;中村ら, 2009a).

4. 人工浅場の地形変化特性

(1) 計算条件

図-1に示したように浅場周辺の現地地形は非常に複雑 であることから、本章ではまず設計段階の浅場を単純化



図-1 対象海域の地形と波高分布

した図-2に示す地形を対象に検討を行った. 同図に示す ように、計算負荷の軽減のために現象がy=0に対して対 称と仮定し、v≥0の計算領域に高さ2.0m, 天端幅4.5m, 天端長4.5m,法面勾配1/10の浅場(土砂粒子の中央粒径 0.1mm, 密度 p_s = 2.65 × 10³kg/m³)を設定し, その岸側 と沖側にそれぞれ数メートルの一様水深部と入射波の2 波長分以上の減衰領域を確保した。静水深hは2.5mとし、 入射波は上述の基準ケース(H=0.5m, T=5.0s)に加え てT=3.0, 7.0sも対象とした. また, 上述したように自 然干潟では短期的で小規模な地形変動を繰り返している ことが確認されていることから(古川ら,2000),三次 元計算のために計算負荷が高いことによる計算所要時間 の長さを考慮して、波の作用時間は波作用初期の短期間 での地形変化に焦点を絞り60秒間とした.

計算格子として、減衰領域以外では0.5×0.5×0.1m角 の等間隔格子を、減衰領域ではx軸方向に格子幅を5%ず つ広げた不等間隔格子を用いた. 流速と圧力の境界条件 として、沖側と岸側の境界にはSommerfeld放射条件,手 前側の境界(y=0.0m)には勾配ゼロの条件,奥側の境界 (y = 26.0m) と下面 (z = -2.5m) にはSlip条件,上面には 圧力一定条件を課した. また, VOF 関数の境界条件には 全境界で勾配ゼロの条件を用いた.一方,底質輸送の境 界条件については、漂砂の供給がゼロの条件を課した.

パラメータとして, 重力加速度9.81m/s², 水の密度 9.97×10²kg/m³,空気の密度1.18kg/m³,水の動粘性係数 8.93×10⁻⁷m²/s,空気の動粘性係数1.54×10⁻⁵m²/s,表面 張力係数7.20×10⁻²N/mを用い, Mizutaniら(1996)による 水理実験の結果を基に透過性材料の慣性力係数は-0.04, 非線形抵抗力係数は0.45,線形抵抗力係数は25.0とした. また、浅場を構成する土砂に関しては、空隙率mを0.4、 水平面での限界 Shields 数を0.05,静止摩擦角と動摩擦角 を23.0度,水中安息角を29.0度とした.

(2) 浅場周辺の波浪場と地形変化

図-3に基準ケースにおける計算終了時(時刻t=60.0s) の波浪場と地形変化の様子を例示する. ここで, 同図で は鉛直方向を5倍に拡大していることから, 浅場表面の 等高線に沿う段差は鉛直方向の拡大のために初期地形で も見られる形状である.図-3より、計算終了時でも浅場



図-2 単純化した浅場に対する計算領域の概略図

の形状に大きな変化は認められず、その表面に若干の凹 凸が確認できる程度であることが分かる.そこで、同時 刻での初期状態からの地形変化量 Δz_s (堆積を正とする) を図-4に示す.ここで、実線は初期状態の浅場の等高線 を表す.同図より、浅場の天端沖側端と沖側稜線で侵食 が、そのすぐ沖側で堆積が生じることが分かる.また、 天端の岸側隅角部で侵食が、その岸側で堆積が生じる傾 向も認められる.浅場の沖側法面では、侵食と堆積がy軸と平行に交互に生じており、図示しないが、その間隔 はTの増加とともに広がることを確認している.一方、 浅場の岸側法面ではx = 36.0m, y = 0.0m付近で侵食、そ の稜線寄りの岸側で堆積が生じることが分かる.

浅場の表面に作用する底面せん断力との関係を検討す るために、図-5に計算終了直前の一周期間($t = 55.0 \sim$ 60.0s)での平均Shields数 τ_* の分布を示す.同図より、沖 側稜線の上部を中心とする浅場の沖側部分、天端の岸側 隅角部、岸側法面のy = 0.0m付近で τ_* が大きいことが分 かる.ここで、岸側法面のy = 0.0m付近で σ_* の増加は、 図示しないが、天端上を通過した波と側面を回り込んだ 波がその付近で重なったために生じたと考えられる.こ の τ_* が大きい位置は図-4に示した地形変化の発生位置と の相関が認められるものの、 τ_* だけではその地形変化が 侵食か堆積かは判断できず、また地形変化の大きさとの 関係は確認できないことが分かる.

(3) 浅場内部の有効応力変動と地形変化

土砂の移動はShields数だけではなくその表層に作用す る有効応力変動の影響も受けることが確認されているこ とから(中村・水谷,2008),本論では有効応力変動を評 価するために浅場の内部での相対鉛直有効応力比 (Relative Vertical Effective Stress Ratio,以下RESRと略す)

 $\text{RESR} = 1 - \sigma'_z / \sigma'_{z_0} \qquad (1)$



図-3 計算終了時の波浪場と地形変化の様子(基準ケース (T=5.0s); 鉛直方向を5倍に拡大して表示)



図-4 計算終了時の地形変化量 Δz_s (基準ケース (T = 5.0s); Δz_s : 堆積を正)

に着目し、RESRと地形変化の関係を明らかにする.こ こで、 σ'_{2} は浅場の内部での鉛直有効応力、 σ'_{20} はその初 期値であり、 σ'_{2} は善ら(1987)に倣って浅場の表面での 水圧と浅場の内部での間隙水圧の差から求め、 σ'_{20} は

ここでは、前節で特徴的な Δz_s や $\overline{\tau}_*$ が見られた位置を 中心に、図-6に示すC1からC6を対象とした.図-7にC1 からC6でのRESRの最大値および最小値の鉛直分布を示 す. 同図では、ゼロダウンクロス法により整理した各点 上での無次元水位変動 n/Hとともに、nの時間変化を無 次元化したn'/√gh も示した. ここで, n'はnをフーリエ 級数展開して求めた.図-7より、T=7.0sでの天端の岸 側隅角部C2を除いて、最大RESRは浅場のすぐ表層では なく若干内部に入った点で最大値をとることが分かる. また、それぞれの点でTが大きいほど最大RESRの最大 値も大きいことが確認できる. すなわち, 同図よりTが 大きいほどŋ'/√gh の最大値も大きい傾向が認められるこ とから,水位が最も低下した状態からの水面の上昇速度 が大きいほど浅場の内部に大きな圧力勾配が生じ、結果 として最大RESRの最大値も大きくなったと考えられる. また、Tに関わらず、最も大きく侵食されたC1での最大 RESRの最大値が他の位置よりも大きいことが分かる. これは、C1の表層での鉛直有効応力σ'が初期状態より も大きく低下していることを表していることから、この 周辺での土砂粒子間の拘束力が弱まり、侵食がさらに助 長される可能性があると考えられる.

一方,図-7に示した最小RESRより,最大RESRの場合 と同様に浅場の表面から若干下の点で最も小さくなるこ とが分かる.ただし,浅場の側面のC4やC5では最小



図-6 相対鉛直有効応力比RESRの検討対象位置



RESRの最小値はT, すなわち n'/√gh の最小値との関係 が確認できるものの,他の位置ではあまり相関が認めら れないことも分かる.また,地形変化が見られたC1から C3では,最小RESRの最小値の大きさは最大RESRの最 大値よりも小さいか同程度であることから,最小RESR の低下とともに土砂粒子間の拘束力が強まり,地形変化 が生じにくくなる効果は相対的に小さいと推測される.

(4) 有効応力変動を考慮した地形変化計算

前節でRESRの増加により侵食が助長される可能性が 示唆されるとともに、中村・水谷(2008)はRESRを考 慮してShields数を評価しないと水理実験で確認された遡 上津波による侵食を再現できないことを明らかにしてい ることから、ここではFSMの底質輸送モジュールで用い ているShields数₇、を中村・水谷(2008)と同様にRESR で評価し直した修正Shields数₇、

RESRを考慮して得られた地形変化量は、図-4に示した RESRを考慮しなかった場合と違いが明確ではなかったことから、図-8に両者の差Δz^{dff}(堆積を正とする)を示す.同図より、図-4で侵食が認められる天端の沖側端

や岸側隅角部で∆z^{dff}が負となっており,侵食深が大きく なっていることが分かる.その一方で,天端のすぐ沖側 の堆積位置では∆z^{dff}が負,侵食位置では∆z^{dff}が正となっ ており,地形変化がRESRの考慮により小さくなってい ることも確認できる.したがって,RESRを考慮しなか った場合には侵食を過小評価する危険性があることか ら,中村・水谷 (2008)と同様に地形変化を検討する際 にはRESRを考慮することは重要であると考えられる.

5. 現地地形への適用

地形変化の傾向や有効応力変動の特性に関して,前章 の単純化した地形と現地地形の差異を検討するために, 図-1でx = 310m, y = 390m付近にある浅場とその周辺を 対象に解析を行った.具体的には,図-9(a)に示す中央 粒径0.1mmの土砂からなる地形に第2章で得られた沖波 波高H = 0.46m,沖波周期T = 5.4sの規則波を作用させた. ただし,図-1に示したように対象とした浅場の隣に若干 低い別の浅場があったことから,ここでは図-9(a)に示 したように二つの浅場をモデル化した.計算条件として, 流速と圧力の境界条件には手前側と奥側の境界に勾配ゼ ロの条件を課し,他は前章と同じ設定を用いた.

図-9(b) に計算終了時(t = 60.0s)の波浪場と地形変 化の様子を,図-10に同時刻での地形変化量∆z_s(堆積を 正とする)を示す.ここで、図-10の実線は初期状態での 等高線を表す.図-10より、天端の沖側端で侵食が、その すぐ沖側で堆積が生じており、前章との一致が認められ る.また、対象領域に浅場が二つあることから、特に天 端と天端の間で大きな堆積が生じることも確認できる.

浅場の天端や法面でのRESRと水位変動の解析を行っ たところ,図示しないが,RESRの鉛直分布やRESRと水 位変動の関係は単純化した地形の場合と変わらず,現地 地形でも同様の傾向を示すことが確認できた.したがっ て,人工浅場の設計時など浅場の安定性を評価する際に は,浅場周辺の流動場だけではなく浅場内部の有効応力 状態の把握も不可欠であると考えられる.

6. 結論

本研究では、現地海岸の人工浅場とそれをモデル化し た浅場を取り扱い、三次元流体・地形変化連成数値計算 モデルを用いて浅場の地形変化特性とそのメカニズムを 考究した.その結果、浅場の内部に生じる有効応力変動 を無視して地形変化の計算を行った場合には侵食を過小 評価する危険性があることから、地形変化の評価時には 有効応力変動の考慮は不可欠であることを明らかにし た.ただし、本モデルの適用性の検討は十分ではないこ とから、現地観測や水理実験との比較を通じて検証を行 うとともに、現地を想定したより長期間を対象とした計



図-8 RESRの考慮の有無による計算終了時の地形変化量の差 Δz^{diff} (基準ケース (T = 5.0s) ; Δz^{diff}: 堆積を正)



図-9 現地地形での波浪場と地形変化の様子(鉛直方向を5 に拡大して表示)



図-10 現地地形での計算終了時の地形変化量∆z。(堆積を正)

算を行い,地盤状態が底質輸送とそれに伴う地形変化に 与える影響についてさらに検討していく所存である.

謝辞:本研究は,科学技術振興調整費若手研究者の自立 的研究環境整備促進名大高等研究院研究者育成特別プロ グラムおよび日本学術振興会科学研究費補助金基盤研究 (B)(研究代表者:水谷法美;課題番号:22360194)か ら補助を受けたことを付記し、謝意を表する.

参考文献

- 春日井康夫・久本忠則・中山康二・松本英雄(2003):広島県 尾道糸崎港における干潟再生事業,海洋開発論文集,第 19巻, pp.107-112.
- 功刀資彰 (1997):自由界面を含む多相流の直接数値解析法, 機械学会論文集B編,第63巻,第609号, pp.1576-1584.
- 善功企・山崎浩之・渡辺 篤(1987):海底地盤の波浪によ る液状化および高密度化,港研報告,第26巻,第4号, pp. 125-180.
- 土田 孝・吉牟田卓・浅海綾一 (2006): 一次元水圧変動によ る海底地盤表層からの細粒分移動に関する研究,海岸工 学論文集,第53巻, pp. 491-495.
- 土田 孝・高橋祐子・浅海綾一 (2007):波浪による水圧変動 を受ける砂質土地盤からの細粒分の流出に関する研究, 海岸工学論文集,第54巻, pp. 1266-1270.
- 中村友昭・水谷法美(2008):地盤内部の応力変動の影響を考 慮した漂砂量式を用いた遡上津波による地形変化シミュ レーション,海洋開発論文集,第24巻, pp. 57-62.
- 中村友昭・水谷法美・篠田陽介・小山裕文(2009a):岸壁に 作用する局所流による三次元洗掘予測手法の開発と対策 工に関する研究,海岸工学論文集,第56巻, pp.486-490.
- 中村友昭・Solomon C. Yim (2009b): 波浪場と地形変化の相 互作用を考慮した3次元数値モデルの開発と侵食・洗掘現 象への適用,海洋開発論文集,第25巻, pp. 1227-1232.
- 平山克也(2002):非線形不規則波浪を用いた数値計算の港湾 設計への活用に関する研究,港研資料, No. 1036, 162 p.
- 広島県(2001):広島港五日市地区人工干潟環境モニタリング 記録, pp. 1-47.
- 古川恵太・藤野智亮・三好英一・桑江朝比呂・野村宗弘・萩本 幸将・細川恭史(2000):干潟の地形変化に関する現地観 測-盤洲干潟と西浦造成干潟-,港研資料, No.965, 30p.
- Mizutani, N., W. D. McDougal and A. M. Mostafa (1996): BEM-FEM combined analysis of nonlinear interaction between wave and submerged breakwater, Proc., Int. Conf. on Coastal Eng., ASCE, Vol. 25, pp. 2377-2390.
- Roulund, A., B. M. Sumer, J. Fredsøe and J. Michelsen (2005) : Numerical and experimental investigation of flow and scour around a circular pile, J. Fluid Mech., Vol. 534, pp. 351-401.