# 遡上波先端部の浸透・滲出流が前浜の限界高さに及ぼす影響

Influence of Infiltration-Exfiltration at Tip of Runup Waves on Critical Level of Beach Erosion

函館工業高等専門学校	○学生員	佐山翔平 (SHOHEI sayama)
函館工業高等専門学校	正 員	宮武 誠 (MAKOTO miyatake)

### 1. はじめに

近年,日本の様々な地域で汀線後退や前浜勾配の急峻 化といった海岸侵食問題が生じている.海浜保全対策を 講ずるにあたり,侵食現象の特性の解明は重要な課題で ある.波打ち帯の漂砂運動は,砕波帯に次いで活発であ ることが既往の研究<sup>1)</sup>によって報告されている.その要 因の1つとして,波の遡上・引き波により交番的に発生 する地下水の浸透・滲出流が大きく影響していることが 知られている<sup>2)</sup>.特に,遡上波先端部で発生する掃流砂 量は大きく,波打ち帯の漂砂輸送やそれに伴う侵食・堆 積過程に大きく影響していると考えられる.

本研究は,波打ち帯の漂砂量則の構築に向け,既往の 海浜変形実験の結果を用いて,遡上波先端部に着目した 遡上・流下運動及び,それに伴う地下水の浸透・滲出流に 関する波打ち帯の水理モデルを構築する.また,それら に基づき推定した遡上波先端部における遡上波流束及び 地下水の浸透・滲出流束が前浜侵食の限界高さに及ぼす 影響を検討するものである.

## 2. 侵食性から堆積性に移行する海浜変形実験

#### 2.1 実験方法の概要

本研究で対象とする既往の海浜変形実験<sup>3)</sup>は、スネーク型ピストン造波機を有する 3 次元水槽内に斜面勾配 1/10 の砂浜模型を作成して行っている.砂浜模型の底 質材料は中央粒径 d<sub>50</sub>=0.1mm,比重 s=2.68 の硅砂を用い、 同砂の飽和透水係数は K=1.44×10<sup>2</sup>cm/s である.沖側か ら発生させた入射波は、表-1 に示す波形勾配を順次低 下させた 9 種類の規則波であり、定数 C によって侵食 性から堆積性に移行するように設定されている.波作用 時間は、各ケースで海浜変形が定常状態に達する4時間 としている.測定項目は、斜面上の水位変動、砂層内の 地下水位変動、遡上波先端水位、縦断地形変化である.

# 2.2 波打ち帯の海浜変形過程に及ぼす前浜地下水 位の影響

図-1 は代表的な Run-1,4,9 の 3 ケースにおける縦断地 形変化及び地下水位,斜面上の平均水位を示したもので ある.海浜変形過程に関わる地下水位の影響を考察する ため,同図は漂砂活動が活発な実験開始 20 分経過後の 値をプロットする.縦断地形変化は,入射波の波形勾配 を段階的に減少させた結果,侵食性海浜から堆積性海浜 へ移行している.砂層内の地下水位に着目すると,侵食 性海浜である Run-1,4 は,後浜から前浜に向かって高く 分布しており,この上昇量に応じて前浜侵食が始まる限

表-1 入射波条件





界高さは後浜の更に高い位置に及び,波打ち帯の洗掘が 進行する.これに対し,堆積性海浜である Run-9 の場合 では,地下水位は後浜側で高く分布している.これは後 浜の不飽和砂層に,より多くの浸透水が貯留した結果, 後浜側には大きなバームが形成され,前浜侵食の限界高 さはほぼ静水時汀線となる.

このように,前浜域で生じる地下水位変動及びそれに 伴う浸透・滲出流は,波打ち帯の海浜変形過程に重要な 役割を果たしていると考えられる.

# 3. 遡上波先端流東と地下水の浸透・滲出流束の推定

波打ち帯の漂砂のうち,漂砂移動が最も多いと考えら れる遡上波先端部における斜面方向の遡上波先端流束及 び,それに伴い砂層表面で発生する斜面垂直方向の地下 水の浸透・滲出流束を,前出の海浜変形実験で得た遡上 波先端水位及び地下水位の時系列データを用いて推定す る.両流束の算定にはエネルギー法を適用する.図-2 は波打ち帯の遡上波先端部の水理モデルの概要図を示す. N 波目の入射波が遡上する図中 C 点、入射波が遡上波 最大到達点に達した図中 A 点における静水位から遡上 波先端までの高さを、それぞれ  $\eta_N$ 、 $\eta_{Nmax}$  とすると、以 下のエネルギー平衡式を得る<sup>3)</sup>.

$$\frac{u_w}{2} + g\eta_N = g\eta_{N\max} \tag{1}$$

ここに, *u*<sub>w</sub>は遡上波先端流束, *g*は重力加速度を示す. *u*<sub>w</sub>は遡上波エネルギーの消長が地下水の浸透・滲出によって生じるものとして,以下のように取り扱う.

$$u_{w} = \begin{cases} u_{0r} + w_{r} \cdots uprush \\ u_{0b} + w_{b} \cdots backwash \end{cases}$$
(2)

ここに, *u*<sub>0</sub> は砂浜斜面を不透過と考えた場合の遡上波先 端流束, *w* は遡上波先端部で生じる地下水の浸透・滲出 流束を示す. 下添字の *r* 及び *b* は遡上時,引き波時であ ることを示し, それぞれの符号を**表-2** に示す.

地下水の浸透·滲出流束は,斜面上の地下水位(図中 D 点)より上部の砂層を不飽和部,下部を飽和部とすれば, 以下の連続式によって得られる.

$$w = -S_{y}(\psi_{N})\frac{\partial\psi_{N}}{\partial t}$$
(3)

ここに,  $S_y(\Psi_N)$ は砂層内外に浸透・滲出しうる割合を表 す比浸出量<sup>3)</sup>,  $\Psi_N$  は斜面上の地下水位から遡上波先端 までの高さを表す毛管水頭である.

# 遡上波先端流束及び地下水の浸透・滲出流束が波 打ち帯における海浜変形に及ぼす影響

図-3 は Run-1,4,9 における遡上波先端流束の正味量と 遡上高との関係を示す. 図中の流束は岸向きを正として いる. 各ケースにおいて遡上時と引き波時で生じる遡上 波先端流束は同程度となり,両者の正味量は小さくなる. 一方,図-4 は Run-1,4,9 における遡上波先端部の地下水 の浸透・滲出流束の正味量と遡上高との関係を示す. 同 図中の斜線でハッチングした領域は滲出流束によって, 砂層が不安定になる領域を示す<sup>3)</sup>.図-1 において波打 ち帯の洗掘が進行する Run-4 では遡上波最大到達点にお いて浸透側に卓越していた地下水の正味流束は,遡上高 の減少にともない滲出側に転じ,洗掘深が大きくなる汀 線付近で最大となる. また,滲出流によって砂層が不安 定となる高さは,前浜侵食が始まる限界の高さにほぼ一





致する.一方,堆積性海浜である Run-9 では,静水時汀 線上部領域の一部において滲出流束により砂層が不安定 な状態となるが,地下水流束の正味量は,概ね浸透側に 卓越しており,結果として静水時汀線より上部ではバー ムが形成されたものと考えられる.以上の結果,遡上波 先端部で生じる地下水の正味流束分布は波打ち帯の侵食 ・堆積過程の傾向とほぼ一致する.図-5 は Run-1 から Run-10 における前浜侵食の限界高と滲出流による不安 定限界高の関係を示す.全てのケースにおいて前浜侵食 の始まる限界は,砂層の不安定限界高の±1.5cm 以内で 発生しており,前浜侵食は,遡上波先端部における地下 水の滲出流束により砂層が不安定となる高さから概ね始 まるものと考えられる.

### 5. 結論

本研究で得られた結論を要約すると、以下の通りである. (1) 遡上波先端部で生じる地下水の正味流束分布は波打

- ち帯の侵食・堆積過程の傾向とほぼ一致する.
- (2)前浜侵食は、遡上波先端部における地下水の滲出流 束により砂層が不安定となる高さから始まるものと 考えられる。

# 参考文献

- 1) Bodge, K.R. and R.G. Dean : Short-term impoundment of longshore transport, Coastal Sediments '87, pp. 468-483, 1987.
- Turner, I.L. and Masselink, G.: Swash infiltration-exfiltration and sediment transport, J.Geophys.Res., Vol.103, pp.30813-30824, 1998.
- 宮武 誠,藤間 聡:波打ち帯の侵食・堆積過程に及ぼす 前浜地下水の流動特性,土木学会論文集,No.754, pp51-61,2004.



図-2 遡上波先端部における波打ち帯の水理モデル

表-2 各流束の符号

	遡上波先端流束	地下水の浸透・滲出流束
遡上時	$u_{0r} > 0$	$w_r < 0$
引き波時	$u_{0b} > 0$	$w_b > 0$



図-5 前浜侵食限界高と不安定高の関係

図-3 遡上波先端流束の正味量

**図-4** 地下水の浸透・滲出流束の正味量