

名城大学 正会員 伊藤政博

1.はじめに

海岸移動床模型実験を実施するに際して指標となるべき普遍的相似則は必要不可欠なものではあるが、いざば是該化された相似則がない。そのため、筆者は数年来この問題を取り組み、二次元海岸変形が平衡状態にたつている場合について、模型の縦横方向の縮尺に差が無く、原型と比重の等しい砂を使用したとき、底質粒径の縮尺と実験の長さの縮尺との関係で海岸変形の相似則が成立する領域を表わしつ。海岸断面形状が波の作用により時間とともに変化していく、いわゆる過渡状態下での現象については、時間縮尺も明らかにしておく必要がある。海岸変形の時間縮尺に関して、野田(1967), Kamphuis(1974)及び出口・橋本(1976)らは、漂砂の連続式、漂砂量公式及び砂の移動限界水深表示式などから時間縮尺を求める式を導いている。これらの研究では、実験による検証がなされていない。一方、従来行なわれてゐる現地海岸を対象とした模型実験についても海岸地形の相似性を保つことを主眼と置き、時間縮尺については、Froude則による方法や現地との対応關係で試行錯誤的に決定している場合が多い。従って、時間縮尺を定量的に表示できるよりの指標が必要である。

本研究は、過渡状態及び平衡状態での二次元海岸変形を対象として実験に基づいて、原型と模型の間で定量的に相似性が成立する時間縮尺を求める。さらに、筆者が求めた時間縮尺表示式と実験結果との比較検討を行なう。

2. 実験方法及び実験結果

筆者によるこれまでの研究で明らかになつてゐる原型と模型で平衡断面形状が相似となる実験条件を整理して表-1に示す。この表中、原型のRun No. 3は大型造波水槽を使用して行なうものであり、Run No. T-26 (Saville, 1967)にてすでに行なわれた現地海岸に匹敵するスケールの実験結果である。これらに対する模型は比較的スケールの小さい実験造波水槽を用いて行なう。実験は表-1の実験条件に従ってFlatなる一様勾配の海岸を造り、平衡形状に到達するまで波の作用時間を作り、各時間の断面形状を測定しつ。この結果の一例を図-1に示してある。

3. 実験による時間縮尺

図-1で示されてゐる原型(Run No. 3)と模型(Run No. 3M-25)、各波の作用時間における海岸断面形状が相似にならかどうかを比較検討する。すなはち、原型の $t_p = 1 \text{ Hr}$ に対して、模型の $t_m = 0.39, 1.93, 3.9, \dots, 23.20 \text{ Hrs}$ の各断面形状を順次疊合判定する。次いで、

$t_p = 2, 5, \dots, 60 \text{ Hrs}$ について

表-1. 実験条件.

Scale	Run No.	d_{50} (mm)	T (sec)	H_p (cm)	h (cm)	H_o/L_o	d_{50}/H_o $\times 10^{-3}$	h/L_o $\times 10^{-2}$	$\sqrt{g} H_o d_{50}$ μ	t_{final} (hrs)	Remarks
Proto.	3	0.94	3.0	20.6	100	0.015	5.0	7.0	925	60	
1/2.9	3M-23	1.62	1.76	7.2	34.5	0.015	22.4	7.1	1194	35.23	$L_o = 1/30$
1/6.7	3M-25	0.42	1.18	3.5	15	0.017	12.0	7.2	215	23.20	
1/8.0	3M-61	0.30	1.22	3.4	16.7	0.015	8.7	7.1	151	24.24	
<hr/>											
Proto.	T-26	0.46	11.33	138.2	426	0.0089	0.33	2.1	1355	■40	Saville
1/10	T-27	0.15	3.57	13.4	42.7	0.0087	1.1	2.1	200	24	$L_o = 1/15$
1/30	T-29	0.15	2.08	4.4	14.2	0.0068	3.4	2.1	88	24	

同様に行なう。このような方法で、汀線移動量、bermの位置、高さ、海岸変形の起算水深などの海岸断面特性について、原型と模型の実験誤差をかけめし、相似:「○」、擬相似:「△」、非相似:「◆」のいずれかに判定する。

模型に対する原型の時間の比

: λ_t の逆数を統軸に取り、
実験の長さの縮尺 : λ_d の逆数
を横軸に取て測定結果を整
理すると図-2のようく表わ
される。この図から、海浜変
形の時間縮尺はより幅広い
領域として存在することが
認められる。

4. 時間縮尺に関する相似 則の説明と実験結果との比較 検討

いま、二次元海浜変形を対
象にして、(i) 流砂に関する
連続式、(ii) 岸冲漂砂量とし、図-1. 原型(a)と模型(b)の波の作用時間の経過による断面形状の変化

で Kakinaka-Brown型の流砂量公式及び(iii) 砂の移動限界
水深表示式として、佐藤・田中からの式と、渡辺による
式を使、て海浜断面の時間縮尺入力を求めた。まず、(i),
(ii) 及び佐藤・田中の式を使、て、実験の水平鉛直方向に縮
尺の差がない場合について、時間縮尺を求めて、

$$\lambda_{ts} = \lambda_d^{0.67} \lambda_s^{0.83} \lambda_e^{0.33} \quad \dots \dots \dots (1)$$

また、渡辺の式を用いると、底面及び境界層の状
態によって次式が得られる。

$$a) 層流 \quad \lambda_{ts} = \lambda_d^{0.5} \lambda_s^{0.5} \lambda_e \quad \dots \dots \dots (2)$$

$$b) 滑面乱流 \quad \lambda_{ts} = \lambda_d^{0.49} \lambda_s^{0.21} \lambda_e^{0.4} \lambda_e^{0.35} \quad \dots \dots \dots (3)$$

$$c) 粗面乱流 \quad \begin{cases} \lambda_{ts} = \lambda_d^{0.18} \lambda_s^{0.82} \lambda_e^{0.32} \\ \lambda_{ts} = \lambda_d^{0.15} \lambda_s^{0.65} \lambda_e^{0.35} \end{cases} \quad \dots \dots \dots (4)$$

一方、二次元海浜変形の次元解析によると時間縮尺は次
式で表わされる。

$$\lambda_{ts} = \lambda_e^{0.5} \quad \dots \dots \dots (5)$$

ここで、 λ : (模型と原型の水理量の寸法)/(原型の寸法), d : 底
質粒径, s : 底質の水中比重, λ : 水の動粘性係数, 実験の長さに応する寸法。実験結果と比較する
ために、原型及び模型で相方とも砂($\lambda_s=1$)を使用し、模型の底質粒径を原型の $1/2$ として($\lambda_d=1/2$),
式(1)～(6)の関係が図-2に示してある。れど $1/30$ の部分の実験が少ないので、広範囲に渡る時間縮
尺を表示できないが、(i)、(ii)、上述の(1)～(6)で与えられる時間縮尺とよく一致していることが認められる。

