## 砕波に伴い浮遊した海底砂の移動速度に関する実験的研究

金沢工業大学大学院	学生員	兼藤 剛	植松	達也
金沢工業大学	正会員	鷲見 浩	_	

## 1.はじめに

砕波により浮遊した底質は,流れにより移流し,乱れが弱まった海域に沈降し堆積するので,海岸の漂砂現 象を支配する重要な因子である.これまでに砕波帯内の海底砂の浮遊現象については,多くの研究が行われ, 砂の浮遊には斜降渦の海底面への到着が支配的でることを岡安ら<sup>1)</sup>が実験的に確認し,浮遊砂濃度の定量的な 評価方法に関しては,柴山ら<sup>2),3)</sup>の研究により重要な知見が得られている.しかし,砕波に伴い浮遊した砂の 移動過程と移動速度については,砕波という力学的に極限状態にある現象を対象としているので,その定量的 評価が困難であり,依然として不明な点が多いのが現状である.

本研究では, PIV システムを用いた可視化水理実験を実施して, 砕波に伴う浮遊砂の移動過程と移動速度について考究した.

# 2.実験概要

本研究では,砂の移動速度を PIV 装置を用いて計測するために,まず,砂が PIV の追 跡粒子となりえるのかを検証する実験 を行った.そして,砂が PIV で流速を測定可能 な追跡粒子となることを確認した後に,砕波による砂の移動速度を考究する移動床の実験

を実施した.実験 では,図-1 に示すように内径 6.8cm のメスシリンダーに水を高さ 40cm まで入れ,側方に設置した CCD カメラ(Sony 製:WB CCD)により,静水中を沈降す るケイ砂(中央粒径 dm=0.3mm)の可視化画像を撮影した.この画像からケイ砂の沈降速度 を算定するアルゴリズムとして微小時刻差の2枚の画像から相関関係を用いて粒子同士図-1

を対応づける PIV 法(nexus:PIV Ver.1.1d)を採用した.可視化画像の撮影領域は, 縦 29.5cm×横 22.13cm に設定した.タイミングコントローラにより撮影時間と メスシリンダーの上方のストロボスコープ(日進電子工業: Short Arc Storobo)の 照射間隔を同期制御して,撮影間隔を t = 1/30 s に調整した.そして,式(1) に示す Rubey の式から求まる底質の沈降速度と PIV によるケイ砂の沈降速度と を比較検証した.

$$w_0 = \sqrt{\frac{2}{3} \frac{(\rho' - \rho)}{\rho}} g d + \frac{36\upsilon^2}{d^2} - \frac{6\upsilon}{d}$$
 (1)

ここに, $w_0$ は沈降速度, $\rho'$ は砂粒子の密度, $\rho$ は流体の密度, $\upsilon$ は水の動粘性 図-2 実験水槽と撮影領域 係数,dは砂の粒径である.

実験 は,図-2に示す金沢工業大学環境土木工学科の片面ガラス張りの2次元造波水槽(長さ10.0m,幅0.7 m,高さ1.0m)で行った.水深 h=40cmの水平床上に外枠をアクリル板で作成した勾配 tan  $\beta$  = 1/10(長さ4.8m,高さ0.48m)の一様海底勾配を設置し,海底勾配の内部に実験 で使用したケイ砂を敷き詰めた.砕波による浮遊砂の移動速度の測定には,実験 と同じ PIV 装置を用いた.可視化画像の撮影領域は縦25.8cm×横34.4cm に設定した.実験波は波高 H<sub>I</sub>=6cm,周期 T=0.8sの規則波とした.この実験波の砕波形式は,Spilling 砕波と Plunging 砕波の中間の性質を持つ Spilling-Plunging 砕波(S-P 砕波)である.計測対象波は造波開始から5 波目の波とした.また,海底地形は,造波の度に砂が削られるので,造波の都度,削られた領域を埋め戻し,一様勾配斜面の状態から実験を開始した.PIV による砂の移動速度は,24 波の位相平均により求めた.なお,PIV により測定した浮遊砂の移動速度の妥当性の検証は,時間間隔 $\Delta t$  =1/30sの2 枚の画像から砂の移動距離を計測し,その距離を時間間隔で除して求めた流速(以下,画像解析よる砂の移動速度とする)との比較により行った.

# 3.実験結果

### 3.1 砂粒子の沈降速度

メスシリンダー内を降下させる砂粒子は,静水面の 20cm 上方から自由落下させているので,約 2.0cm/s の 速度で静水面に達している.したがって,静水面近傍では局所的に流れが乱れるために,砂粒子は揺らぎなが ら降下していた.図-3 は,静水中を降下する砂粒子の沈降速度分布を示している.-10 Z<0cm の領域は,斜め側方を向くベクトルも確認できるが,Z<-10cm の領域では,鉛直下向きとなっている.また,この領域で の PIV 法によるケイ砂の沈降速度の平均を求めると $\overline{w}$  = 3.95cm/s であり,Rubey の式より算定した底質の沈降 速度の  $w_0$  = 3.97cm/s と一致した.これより,ケイ砂が PIV 装置による流速測定の追跡粒子となることが確認 できた.

連絡先 〒921-851 石川県石川郡野々市町扇が丘 7-1 金沢工業大学環境・建築学部環境土木工学科 TEL 076-248-9756



沈降実験装置



HI=6.0cm,T=0.8(s) t/T=0.458

計測対象波

0.55

0.50

0.45

0.40

0.35 N 0.30

0.25

0.20

0.10

0.05

# 3.2 砂の移動方向と移動速度

図-4 は,砂の移動過程を示した可視化画像である.なお,図中の白抜きの矢印 は、連続する2時刻の可視化画像から目視にて確認した砂の移動方向を表している. また,矢印の上に表示した数字は,第2章で説明した画像解析よる砂の移動速度で ある.

図-4(a)に示す t/T=0.458 の時刻では、0.135 X/L < 0.230 の領域で浮遊している砂 は、先行波により浮遊した砂である、この領域の砂は戻り流れとともに沖方向に移 動している.0.020 X/L < 0.065 の領域で浮遊している砂は,計測対象波が砕波点 に接近するにつれ,新たに浮遊した砂であり,この領域の砂は進行波とともに岸方 向に移動している.図4-(b)に示すt/T=0.542の時刻では,計測対象波が砕波点に到 達し、先行波より浮遊した砂と新たに浮遊した砂は、気泡混入領域の下部で合流し、 砂の浮遊範囲を拡大している.

図-5 は,砕波時の砂の移動速度分布を図示しており,図中の破線は水表面を,

ハッチ部は気泡混入領域を図化したものである. 同図に示した砂の移動速度と前述した画像解析 よる砂の移動速度は、ほぼ一致している .図-5(a) の t/T=0.458 の時刻では,0.15<X/L 0.32 の戻り 流れによる砂の移動速度は約15~28cm/sであり 水表面近傍の砂の移動速度は速いが、海底面近 傍の砂の移動速度は水表面近傍の移動速度と比 較すると遅くなる.0.10 X/L < 0.15 では,砂は 海底面から沖方向の斜め上向に約17cm/sで移動 する砂が確認された .図-5(b)の t/T=0.542 の時刻 では,0.00 X/L < 0.10 では,波頂部後方から岸 方向に斜め下向に約30~40cm/sで砂が移動して いる.0.10 X/L < 0.15 の領域では,海底面から 波峰前面に向かう斜め上向の砂が確認され、約 20cm/sの速度で砂が移動している.

さらに,砕波後では波の岸側への伝播により, 水表面付近の浮遊砂が約10~20cm/sで沈降する 着底の過程であることが判明した.この砂の移 動速度は, 砕波時よりも遅くなっているが, 第 3 章で検証した静水中を降下する底質の沈降速 度と比較すると速度を増している.これより, 波動運動により発生する流速成分が,砂の着底

砂の沈降速度分布 図-3 HI=6.0cm,T=0.8(s) t/T=0.542 0.60 0.55 計測対象波 0.50 0.45 先行波により 浮遊した砂 0.40 0.35



#### 叉-4 目視による砂の移動方向



## 図-5 砂の移動速度分布

を加速していると考えることができる.また,図-4(a),(b)より,X/L=0.25周辺の海底の砂が最も削られている と判断できる.この領域は,入射波の砕波後に多量の気泡が液体内に混入し,水表面が著しく乱れ,混入した 気泡が海底面へ接触する場合も確認できた領域に相当している.これより,従来から指摘されているように, 砂が浮遊して海底面が削られるには,砕波による流れの乱れが支配的であることを,本研究においても実証で きた.

#### 4.結論

本研究では,砂が PIV の追跡粒子となりえるのかを検証した後に,砕波に伴う浮遊砂の移動速度を検討す る移動床の水理実験を実施した.その結果,PIV よるケイ砂の沈降速度と Rubey の式より算定した底質の沈降 速度は一致し,ケイ砂が PIV 法の追跡粒子となることを確認した.砕波に伴う海底砂の浮遊は,先行波によ り浮遊した砂と,入射波が砕波点に接近するにつれ,新たに砂が浮遊する.この新たに浮遊した砂は,気泡混 入領域の下部で,先行波より浮遊した砂と合流し,砂の浮遊範囲を拡大することが判明した.

# 【参考文献】

1) 岡安彰夫, 敦賀仁, 松川祐, Nimal Waijayaratn, 片山裕之: 画像解析による斜降渦の特性とその発生分布について, 土木学会, 海岸工学論文集,第47巻,pp.141-145,2000.

2)柴山和也, Winyu Rattanapitikon, 岡安彰夫: 砕波帯内の浮遊砂量の算定モデル, 土木学会, 海岸工学論文集, 第41巻, pp.431-435, 1994

3)柴山和也, M.P.R.Jayaratne: 砕波帯内浮遊砂量の評価方法,土木学会,海岸工学論文集,第 50 巻, pp.451-455, 2003.



