Dune 上の固液混相流に関する実験的研究

Experimental study on Liquid-Solid two-phase flows over dunes

北海道大学工学部	学生会員	山下	智子(Tomoko YAMASHITA)
北海道大学工学部	正会員	渡部	靖憲(Yasunori WATANABE)
北海道大学工学部	正会員	清水	康行(Yasuyuki SHIMIZU)

keywords: PIV(Particle Image Velocimetry), dune, suspended load

1. はじめに

開水路流れにおいて形成されるDuneのクレスト背後では境 界層の剥離と同時に剥離渦が発生し、この渦中の乱れは河床 の砂を巻き上げ、浮遊させる、そのため、このクレスト背後の渦 に駆動された浮遊砂のクレスト方向への輸送及びクレスト前面 の流下方向への流輸送によって Dune 形状が変化し、またこ れに応じて渦形成並びに砂輸送過程が変化する.この浮遊砂 の一連の浮遊・輸送過程はまだ、明らかにされていない.

一方, Gore ら¹⁾によって乱れの中に粒子が入り込んだ際, その粒子の径が乱れの特性長の一割に満たない場合は乱れ エネルギーは粒子を動かす事に使われ,乱れエネルギーは 減少し,逆に乱れの中に大きな粒子が入った場合,乱れエネ ルギーは増加する傾向にあるということがわかっている. 流体 と浮遊砂が互いに複雑に影響を与える Dune 背後の流れにお いてこうした水-砂間のエネルギー交換は両者の力学的相互 相関作用を特長化する上で重要である.

本研究では、この浮遊砂の浮遊、輸送、拡散の過程を同時刻 同一箇所の水粒子と砂粒子のそれぞれの速度を画像計測に より特長化し流体-砂間の、固液相互作用を明らかにすることを 目的とする.

2. 実験方法

実験は全長10m,幅 0.1m,壁面高さ 0.25mのアクリル製の 水路で行われた.底面は可変勾配となっており,今回は 0.002 の一様勾配とした.流入口での乱れおよび流出口での低下 背水を極力抑えるため,上流端から 2m,下流端から 0.5m は固





定床とした(図-1参照).さらに低下背水による流速の増大を抑 えるために,流出口ではゲートをやや下げて常流流れとなるよ うにした.移動床部分には,固定床の高さと等しくなるよう 0.05m厚に平均粒径0.28mmの砂(東北6号硅砂)を敷き詰め て通水を行った.また,給砂は上流側の移動床と固定床の境界 部において,河床高が一定に保たれるように行った.

流量 2.6l/s, 平均水深 0.065m, 河床波 dune の平均波長 15cm, 波高 2cm であった(図-2 参照). また, dune の周期は平 均 8 分であったため 2 分おきに 10 秒間の画像計測を行いD une のクレストから4位相に対する混相流況を調べた. 流下方 向と平行にアルゴンレーザー(波長 514nm,488nm のマルチビ ーム)をシート状に照射し, 5cm × 8cm の範囲を二台の高速ビ デオカメラ(フレームレイト 125[fps],シャッタースピード 1/500[1/s],解像度 1024 × 1024pixel)で撮影する. 実験時に は,浮遊砂の動き,流体の乱れが上下流端の影響をもっとも受 けないと考えられる,水路中央で撮影した. 二台のカメラのうち, 一台には波長 530nm 以下の光のみを透過させるローパスフィ ルターを, 他方のカメラには ,570nm 以上の光のみを透過さ せるハイパスフィルターを設置した. これにより,砂粒子から のレーザーの反射光と蛍光中立粒子からの励起光を選択的 に異なるカメラで同時計測可能となる.

3. 画像解析

(1)キャリブレーション

あらかじめ、二台のカメラで同一箇所を画像座標と実座標 を対応させるようにキャリプレーションを行った.まず、1cm 間

図-1 実験水路

平成17年度 土木学会北海道支部 論文報告集 第62号





隔に蛍光色で点を打ったキャリブレーションボードを各々のカ メラで対応する点が判別できるようにし光学フィルターをかけ て撮影した.撮影した画像から,閾値を決めて二値化し,そ の点の重心の画像座標を実座標へ線形投影を行った(図-3 参照).

(2)前処理

次に、実験で得られた画像をそれぞれ砂粒子とトレーサー 粒子の粒径に合わせてガウシアンフィルターをかけ画像強度 の平滑化を行った.さらに、コントラストを調節し、レーザーシ ート面より前を通過した粒子の影などを除去し、円形のトップ ハットフィルターをかけることによってその粒子スケールの画 像濃度と、それ以外の背景画像濃度とを分離した. (3)Particle Imaging Velocimetry(PIV)

取得画像を小領域に分割し、その分割された領域内の輝 度値パターンを用いて、2画像間でパターンの類似している 領域を x 方向 y 方向に分けて探査する画像相関法を用いた. その類似度を評価するには直接相互相関法(式 1)を用いた.

直接相互相関関数

 $C_{f_{q}}(x, y) = f(x, y, t)f(x)$ *x*, *y* $\frac{\frac{L_0}{2}}{\frac{L_0}{2}}f(x,y,t)f(x-x,y)$ $\lim_{L} \frac{1}{L_0^2} \frac{\frac{L_0}{2}}{\frac{L_0}{2}}$ t)dxdy L₀: 領域サイズ 離散表現 N = N $f(x_i, y_i, t)f(x_i)$ t) (1) x, y_i v.t . 1 . 1 $\frac{y_{cfg \max}}{t}$ $\frac{x_{cfg \max}}{t}$ и N:検査領域サイズ

ここで「は画像濃度 , x , y , tは二画像間の検査距離 及び時間間隔 , $x_{cg \max}$, $y_{cg \max}$ はそれぞれ相互相関関 数が最大値をとるときの移動距離である. また, デジタル画像上で輝度パターンを表すと画素単位の 移動量しか得られないが,さらに詳細な移動量を検出するた めサブピクセル解析を行った.

検査領域サイズNは、相対的小スケール乱れを解像するため に 2.5×2.5mm=50×50pixel と設定した. また、探査領域は 検査領域を囲む 150×150(pixel)と設定した.一般に砂粒子濃 度は底面で高〈水面に近づ〈程濃度は低下し,水に混入させ た中立粒子濃度は Dune 背後で低い. 領域内の粒子が5個 以下だった場合,式(1)で与えられる相関関数の信頼性が低い 為周辺8点の中で粒子数が十分な領域から算出した速度から 逆数補間法 により速度が決定される.

(4)後処理

PIV により得られた速度ベクトルには、実際とは異なる粒子 対応付けが行われ大きな誤差を含む, 誤ベクトルが含まれる. 流体は連続体であり流速も空間的に滑らかに分布するはずで あり浮遊砂速度も空間的に分布をもつと仮定し,周辺の速度 ベクトルと比較して誤ベクトルを除去した.今回は,粒子数が 少ない時と同様に周囲8点での着目点からの距離の二乗の逆 数補間を行った.

4. 結果

測定された流体と砂の瞬時速度 \mathbf{u}_{s} , \mathbf{u}_{f} は次の様に平均,

変動速度の和で表される.

 \mathbf{u}_{s} \mathbf{u}_{s} \mathbf{u}_{s} (\mathbf{u}_{s} : 平均速度成分 \mathbf{u}_{s} ': 変動速度成分) \mathbf{u}_{f} \mathbf{u}_{f} \mathbf{u}_{f} (\mathbf{u}_{f} : 平均速度成分 \mathbf{u}_{f} ': 変動速度成分) 各相の平均,変動速度を平均処理することで砂とトレーサー の各レイノルズ応力: $\overline{u_{s}'v_{s}'}, \overline{u_{f}'v_{f}'}$,各乱れエネルギー: k_{s} ($\overline{u'_{s}}^{2}$ $\overline{v'_{s}}^{2}$)/2, k_{f} ($\overline{u'_{f}}^{2}$ $\overline{v'_{f}}^{2}$)/2, ,トレーサ ーの砂に対する相対速度: \mathbf{U} \mathbf{u}_{s} \mathbf{u}_{s} が求められる. ま た,添え字はs:砂粒子,f:トレーサー粒子である.



図-4 計測開始直後の砂からの反射光画像



図-6 図-4から3秒後の計測開始直後の砂からの 反射光画像



以下にクレスト背後での3秒間(画像375枚分)の速度計測 の統計処理の結果について説明する. 図-4,-5はそれぞれ 計測開始直後の砂粒子からの反射光及び蛍光粒子からの蛍 光励起光を記録した実画像である. 図-6,-7は3秒後の同様 な画像である.この期間内に顕著なDune形状の変化はなく, 浮遊砂及び蛍光トレーサーの移動のみを計測したことになる. 図-8 は砂粒子の計測時間内の平均個数分布である. 河床面

近傍のみではなくクレスト背後で剥離によって浮遊した砂が広 い領域に輸送されているのがわかる. 図-10 は浮遊砂(固相 流れ)と水粒子(液相流れ)の平均速度分布を表したものであ る. 浮遊砂は水平方向には液相流れに追従するものの液相と は異なる鉛直速度分布を持っている.特に一般にモデル化さ れている様な浮遊砂の沈殿過程は少なくともこの領域では表 れていない.砂の粒径、浮遊砂濃度、流況で異なる複雑な浮

図-5 計測開始直後の蛍光トレーサーからの蛍光

図-7 図-5から3秒後の計測開始直後の蛍光トレー

励起光画像



遊砂輸送機構があるものと考えている.図-11 は固液相の相 対速度を表したものである.水平相対速度が鉛直相対速度よ り小さい結果は流下方向には浮遊砂は流れに受動的に運動 する一方,鉛直方向には相対的に大きな抗力を流体に与え ていると考えられる.

図-12,-13 は両相のレイノルズ応力を表し,図-14,-15 は両 相の乱れエネルギーを表している.液相のレイノルズ応力は Dune のクレスト背後で大きく変化し,剥離渦内の典型的な分 布となる一方,固相のレイノルズ応力には同様な分布は見ら れない.一方,乱れエネルギーの分布は両相で相似性が見 られる.また,固相流のレイノルズ応力と乱れエネルギーより も液相流のものの方が変動が大きく,浮遊砂の乱れが流体の 乱れから誘発されているものと考えられる.

平均砂粒子個数分布と乱れエネルギーを比較すると,浮遊 砂が多い領域で相対的に乱れエネルギーは小さく,相関が みられない事から密度の高い方が乱れも大きくなるわけでは ないということがわかる.また,砂の乱れに関して,レイノルズ 応力も乱れエネルギーも河床近くよりクレストの高さに近い方 の分布が高い.これは,流体の剥離渦の死水域での巻上げ の乱れよりも流体の速い流れに誘発されて起こる乱れの方が 支配的な乱れであるためと推測できる.

5. 結論

·浮遊砂,流体の同時速度分布画像計測法を提案した.

・本計測法により砂の浮遊、輸送、拡散過程を解明するための固液速度分布が取得可能である.

・両相に対する乱流統計量を計算し乱れの相互作用について 議論を行った.

今後,正確なデータと解析方法を探っていきたい.

参考文献

1) R.A.Gore and C.T.Crowe:Effect of particle size on modulating turbulent intensity,proceeding,lint,j,Multphase Flow Vol.15 No,2,pp.279-285,1989

2) PIV ハンドブック 可視化情報学会 森北出版