混合粒径の自由砂州条件における砂州内部の鉛直分級について

国立研究開発法人	土木研究所	寒地土木研究所	正会員	○矢野	雅昭
北見日	C業大学教授	社会環境工学科	正会員	渡邊	康玄
国立研究開発法人	土木研究所	寒地土木研究所	正会員	平井	康幸

1.はじめに

砂州地形は、平水時に砂州頂部から前縁部の深掘れに かけて動水勾配が局所的に急となるため、浸透流が発生 し、シロザケなどの産卵環境に寄与していると考えられ る¹⁾.浸透流に関係する透水係数には、河床材料の粒径 が影響することから、河川中・上流部の混合粒径河床に おいては、粒度構成の空間分布を把握することが重要で ある.砂州地形の分級に関する既往研究には、平面的な 河床材料の粒度分布や、単一粒径砂州との波長・波高の 違いに関するものがある²⁾.また、混合粒径の小規模河 床波を対象にした既往研究では、鉛直方向にも分級が生 じることが指摘されている³⁾.砂州地形においても鉛直 方向に粒度構成が異なる部分が実河川での掘削により確 認されているが⁴⁾、河道内における横断的な構造につい ては明らかではない.

本研究は、自由砂州条件における深度方向の分級状態 を水理模型実験により明らかにすることを目的としたも のである.また、河川中・上流部では護岸がなされてい ることが多いことから、河岸粗度の影響にも着目した.

2. 方法

1)実験水路・ケース

実験に用いた水路の移動床部の延長は 20.0m, 幅 0.45m, 水路勾配 1/100 である.実験ケースは表-1 に示すとおり で,ケース 1,2 は水理条件がともに交互砂州の発生条件 であるが流量が異なる条件となっている.ケース 2,3 は 河岸粗度が異なり,ケース 2 は平滑なガラスもしくは塗 装板の壁面であり,過去の実験からマニング粗度が 0.01 程度と想定される.ケース 3 では河岸に平均粒径 0.77mm の硅砂を張り付けており, Manning-Stricker 式⁵⁾の粗度 ks にこの粒径の 2 倍を代入した場合,マニング粗度は 0.014 となる.河床材料は平均粒径がそれぞれ 1.53,0.77, 0.16mm である硅砂を 15:70:15 の割合で混合したもの を用い,河床に厚さ 8cm で敷き均した.この河床材料の 粒径加積曲線を図-1 に示すが,25,50,75%粒径はそれぞ れ 0.26,0.35,0.56mm である.

1)計測

通水中に 30 分間隔で,水路下流端から 10m 上流まで に発生した砂州の先端位置と波高の計測を行った.また, 隣り合う砂州の先端位置の流下方向位置の差から半波長 も算出した.波高計測は,通水中は迅速に行う必要があ るため,ここでは計測を簡易化し,波高の定義を砂州先 端付近の砂州頂部と淵の高低差として計測した.このた め,一般に使用されている波高よりやや小さな値を示す. 通水中は水路下流端から 4~8m の範囲を上空からビデオ 撮影した.また,水路下流端から 4.5,6.5m 上流の位置に おいて,右岸側のガラス壁面越しに河床側面の撮影も行 った.

通水終了後に砂州が発生した水路下流部の, 表-1 に示 す位置に5測線を設定し, 各測線の右岸から4.5, 13.5, 22.5, 31.5, 41.5cmの位置で河床材料のコア採取を行った. 採取 に使用した器具は Blom and Ribberink⁴⁾が用いたものを参 考に作成し,縦横 5×5cm,厚さ 10cmのコアを採取でき る構造とした. 採取したコアは河床面から 3cm 深部まで を厚さ 5mm 間隔でスライスし,ふるい分け分析を行い, 25,50,75%粒径を算出した.

3. 結果と考察

1)砂州の平均半波長・波高の時間変化

通水中に計測した半波長・波高の平均値の時系列変化 を図-2に示す.流量が小さいケース1では,通水終了時 の半波長・波高の平均値がそれぞれ3.03m,1.8cmであり, 流量が多いケース2(半波長1.65m,波高1.2cm),ケー ス3(半波長2.00m,波高1.1cm)よりも大きかった.河 岸粗度が異なる条件のケース2,3は同程度の半波長,波 高であった.このことから砂州が形成されるような川幅 が広い条件では,河岸粗度は砂州地形に大きく影響しな

表-1 実験ケース



キーワード 砂州,混合粒径,鉛直分級

連絡先 〒062-8602 札幌市豊平区平岸1条3丁目1番34号 寒地土木研究所 水環境保全チーム TEL011-841-1696



図−3 水路横断位置と深度による粒径 ※5 測線の平均値

いことが考えられる.

2)砂州内部の鉛直粒度分布

通水終了後の河床面から 3cm 深部までの河床材料を 5mm 間隔の厚さで粒度分析し,各ケースの5測線を水路 横断位置で区分して平均値を算出した.結果を図-3に示 すが,ケース1では25,50%粒径に深度方向の大きな違 いはないが,75%粒径では水路側壁部の深層である20-25, 25-30mm が,表層の0-5,5-10mm よりも大きかった.ケー ス2の右岸でも同様の傾向が確認される.75%粒径が大 きいことは,混合された硅砂の内の大粒径が多く含まれ, 図-4上に示すような粗粒層を形成していると考えられる.



図-4 通水終了後の河床状況 (ケース2)

このように深部に粗粒層が形成される機構には,①偏流 の影響で掃流力が低下した箇所への粗粒分の堆積,②砂 州移動時における,前縁部の急勾配部に土砂が崩れ落ち る際に,粗粒材が細粒材よりも速く深部に到達する作用 ³⁾,③「②」と同時に起きる表層粗粒部の砂州内部への埋 没,が影響したと考えられる.

図-3 に示すとおりケース 2 の左岸側(右岸壁から 40.5cm)では表層の 0-5, 5-10mm の 75%粒径が 20-25, 25-30mm と同程度か,それ以上に大きい.これは,通水 終了時,砂州前縁部の深掘れの河床面に粗粒材が堆積²⁾ している状況(図-4下)を示している.ケース3では側 壁部の 5-10, 10-15mm の 75%粒径が 20-25, 25-30mm より も大きく,ケース2 と傾向が異なる.これは図-2下から 確認されるとおり,ケース3 では通水開始 2 時間の波高 が最大であり,このときに 20-25, 25-30mm の粗粒層が形 成されたと考えられる.また,その後の波高が減退した 際に 5-10, 10-15mm の粗粒層が形成されたと考えらえる. 3. まとめ

本研究では砂州地形の鉛直分級に着目し,自由砂州 条件で水理模型実験を行った.その結果,側壁部に粗 粒層が形成されることが明らかとなった.

参考文献

1) 矢野雅昭・渡邊康玄・杉原幸樹・渡邉和好・矢部浩規:豊平川中流部 のシロザケの産卵場における砂州地形に起因する浸透流の把握,河川技 術論文集,第20巻, pp133-138,2014,6.

 2)竹林洋史・江頭進治:混合砂河床における砂州の動態,水工学論文集, 第45巻, pp727-732, 2001.2

3) Blom A. and Ribberink J.S., : Vertical sorting in bed form: Flume experiments with a natural and trimodal sediment mixture, water resources research, vol.39, no.2, 2003.

4) 忠津哲也・下条康之・内田龍彦・福岡捷二:混合粒径からなる砂州と 河川横断構造物周辺の河床変動解析法に関する研究,河川技術論文集, 第17巻, pp95-100,2011,7.

5) 土木学会 水理公式集. 社団法人 土木学会,1999.