河川環境の再生を目指した水制群間の土砂堆積効果に関する研究

1. <u>はじめに</u>

水制は河川を流れる水の作用から河岸や堤防を守 るために利用されてきた.最近では,従来の治水目 的のみならず良好な河川環境の保全・創出の観点か ら水制工が再び脚光を浴びるようになってきている. 近年,木曽川三川の下流部において干潟の減少が問 題になっており,水制を連続して並べた水制群を各 所に設置し,水制の機能の一つである土砂の堆積に よる干潟の再生を期待している.そこで木曽川にお ける水制群の一部を参考にし,出水時に水制群の作 る流れ構造が土砂輸送にどのように影響しているの か実験的に検討した.主に水制群の遷移領域と平衡 領域における流れ構造の解析と浮遊砂による土砂堆 積機構に着目して調べた.特に土砂の堆積をより促 すための水制形態や設置角度について検討した.

2. 実験条件

PIV 実験は長さ 7.5m, 全幅 0.3m の可変勾配開水 路を使用した.実験は図-1に示すように水路左岸に 水制を6つ連続して並べて、図-2に示す不透過水制 と杭群を用いた透過水制を設置した.実験条件及び 実験ケースは不透過、透過、土砂実験に対してそれ ぞれ表-1,表-2のように行った.不透過型水制では 設置角度を変えた斜め水制の実験も行い、透過水制 では透過率を 25%, 50%, 75%と変化させて実験を 行った.本研究では出水時を対象とするため水深は 5cm で固定し、透過、不透過とも越流とした. 測定 範囲として遷移領域である第1水制から第3水制ま でと平衡領域である第4第5水制間に着目した.PIV 計測の流れの可視化には、直径 80 ミクロン、比重 1.02 のナイロン樹脂粒子を用い,長さ約 3mm のシ ート状にしたグリーンレーザー光を水路水平断面に 照射した. レーザーの照射位置は、水平断面に 5mm の間隔で8断面(z=0.5~4.5cm)に設定した.

土砂堆積実験で使用する水路は長さ 6m,幅 B=30cm,水路勾配 I=1/1000 のアクリル製長方形断 面水路を用いた.水路は固定床とし表-1 の条件で貯 水槽に 250L の水と平均粒径 0.13mm の 8 号砂 8kg を入れ攪乱した状態でポンプにより循環させた. 8 号砂は掃流砂・浮遊砂が混在する条件になっている. 水を 2 時間循環させた後,堆積形状をレーザー距離 計で測定した.測定位置は PIV 実験と同様とする. 名古屋工業大学 学生会員 榑林利晃 名古屋工業大学 フェロー会員 冨永晃宏



図-2 水制形状

表-1 実験水理条件

| 中陸 | | | 流量 | 水深 | フルード数 | 断面平均流速 | 水路勾配 |
|-------|--------|-----|--------|-------|-------|----------|--------|
| | 天映case | | Q(L/s) | h(cm) | Fr | Um(cm/s) | I |
| PIV実験 | 日野 | 不透過 | 3.4 | 5 | 0.32 | 22.7 | 1/1000 |
| | 夫职 | 透過 | 2.6 | | 0.24 | 17.3 | |
| 土砂実験 | | | 3.8 | | 0.36 | 25.3 | |

表-2 実験ケース

| 水制形井 | 0000 4 | 水制間隔 | 設置角度 | 透過率 | |
|------|---------------|-------|----------|------|--|
| | Case | b(cm) | (°) | T(%) | |
| | I | | 90° | | |
| | U | | 45°上流向き | | |
| 不透過 | D | | 45°下流向き | 0 | |
| | Ud | 16 | 45°上下流向き | | |
| | Du | 15 | 45°下上流向き | | |
| | P1 | | | 25 | |
| 透過 | P2 | | 90° | 50 | |
| | P3 | | | 75 | |

3. 実験結果

遷移領域である 1-3 水制間の PIV 実験による水制 群間の流速ベクトルと土砂堆積実験の堆積形状をそ れぞれ図-3,図-4に示す.本実験は固定床実験であ り,河床で洗堀された土砂の供給は考えない. 浮遊 砂は水中を移動できるため水制間の低速域に輸送さ れれば、そこで沈降し堆積すると考えられる. 結果 として各ケース流速の小さい部分で堆積が確認され た. 図-5 は caseI, P1, P2 における y=5.5mm での境 界面横断流速コンターであり、正の流速が主流域へ の流出, 負の流速が水制域への流入を表す. まず, 不透過水制 casel では図-5 より主流域から入り込ん でくる流れが支配的であることが分かる.そのため、 1-3 水制間では形成された渦による巻き上げが強く なり、結果として土砂が堆積しないと考えられる. しかし、水制群下流域になると渦構造が弱くなるた め、流入による巻き上げが少なくなり、堆積量が増 えてくる. この特徴は caseU, caseDu にも同様に見

キーワード 水制,河川環境,土砂堆積, PIV

連絡先 〒466-8555 名古屋市昭和区御器所町 名古屋工業大学・創造工学教育課程 TEL 052-735-5490



図─3 時間平均流速ヘクトル (z=5mm, 上:I 中:P1 下:P2)

(上:I 中:P1 下:P2)

られ、水制群下流域になれば水制背後から河岸に沿 う形で堆積が確認されたが、斜め水制を越流する流 れによる3次元性が顕著となり、強い巻き上げが発 生したため、直角配置である casel よりも土砂の堆 積は少なかった.

これに対して透過型水制 caseP1, P2 は図-5 より, 水制域では水制を透過してくる流れが支配的であり, 主流から入り込んでくる流れの影響は小さいことが 分かる.そのため,不透過に比べて水制による偏流 の影響が小さいので,水制域で巻き上げが起こらず 安定した低速域が作れているため,どのケースも不 透過水制に比べて総堆積量は多くなった.

図-7に各水制間の土砂堆積量を示す. 透過水制の 3 つを比較すると、第 1-2 水制間では caseP1 が最も 堆積量が大きく第2-3水制間では caseP2 が最も大き くなる. caseP3 では 1-2, 2-3 水制間の堆積量が不透 過の場合と同程度で小さくなる. caseP1 に関しては 各水制間で平面渦が発生しており、1-2 水制間は渦 の中心付近に土砂が多く堆積しているが、水制後半 にはほとんど堆積していない.ここで図-6に透過型 水制3ケースの1-2水制間の主流側縦断分布を示す. caseP1では 1-2水制間ですでに主流速が0に近い値 まで減速しているため、水制群下流域まで土砂が輸 送されないと考えられる. 一方, case P2 では, 安定 した減速率で緩やかに水制域の主流速が落ちて行っ ていることがわかる.そのため 2-3 水制間で堆積量 は最大となり、かつ水制群下流域でも安定した土砂 の堆積がみられる.結果として水制群間の総堆積量 では P2 が最も多くなった. caseP3 まで透過率が大 きくなると、主流速が全体として緩やかに減速はし

ているが,水制間での減速が小さいことから土砂の 捕捉機能は失われる.

総堆積量(cm³)

(上:I中:P1下:P2)

<u>4.数値計算</u>

数値計算は実験で得られた結果の再現性及び妥当 性を検討するために行った.本研究では不透過水制 群の中で最も土砂堆積が期待された caseI と透過型 水制群の caseP1,P2,P3 およびさらに透過率を実験的 に上げた caseP3'の5つのケースにおいて IRIC の2 次元モデル Nays2DH を用いてそれぞれ数値計算を 行った.また,掃流砂量式に芦田・道上の式,浮遊 砂浮上量式に Lane-kalinske の式を適用した場合が最 も再現性が高い結果となった.不透過水制は流れ構 造および流速の変化に関しては再現する事ができた が,固定床上の土砂堆積に関しては2次元の数値計 算モデルでは再現が難しいことがわかった.

一方で透過型水制に関しては、流れ構造、流速変 化、土砂堆積機構共に実験結果の再現が可能である ことが確認された.植生密生度λ=Nd/bL(N:杭本数,d: 杭直径,b:水制幅,L:水制長さ)を用いて,透過型水制群 の再現を行い、透過率の変化に伴う減速及び、土砂 堆積効果の変化を実験値とかなり近い値まで再現す ることができた.

5. <u>おわりに</u>

透過型水制を用いることで土砂堆積が期待でき, 最適な透過率が存在することがわかった.また,今 回再現に成功した数値計算ソルバ及び実験式を用い れば,透過型水制群に関しては木曽川現地のスケー ルに合わせた検討が可能であると考える.今後は現 地スケールでの数値計算や養浜状態で水理模型実験 を追加して行っていきたい.