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 か実験的に検討する.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.また,土砂の堆積をより 促すための水制形状や設置角度についても検討した.

2. <u>実験条件</u>

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. 側面はガラス製で、レーザー光の反射 を防ぐために測定範囲内にある水路底及び設置構造物 を黒く塗装した.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.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.透過型水制に関しては不透過 型水制よりも水制高を大きく設計しており、水面で の乱れを防ぐために流速を少し遅くして実験を行っ 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. この可視化画像は光速度カメラを用いて 1024 ×1024の解像度で200 コマ/秒で撮影した.そして その画像をPIV 解析ソフト Flow Expert (カトウ光研) を用いて相互相関法により画像を解析し、16秒間で 3200 データの流速ベクトルを得て統計処理を行な った.

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.実験水路は固定床とし表-1 の条件 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



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

衣 Z. 天歌り一へ									
水牛田田小牛	case名	水制間隔	設置角度	透過率					
パートリアション		b(cm)	(°)	T(%)					
	I		90°						
	U		45°上流向き						
不透過	D		45° 下流向き	0					
	Ud	1 5	45°上下流向き						
	Du	15	45° 下上流向き						
	P1			25					
透過	P2		90°	50					
	P3			75					

長−2. 実験ケース

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,砂の堆積形状をレー ザー距離計で測定した.測定位置はPIV実験と同様 とする.

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 と caseP1 における横断方向流速コ ンターである.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と考えられる.同 様に不透過上向き水制も水制群下流域になれば水制



図-3. 時間平均流速ベクトル (上:I,z=5mm 中:P1,z=15mm 下:P2,z=15mm)

背後から河岸に沿う堆積が見られたが,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,直角配置よりも土砂の堆積は少 なかった.角度をつけた水制で堆積を促すなら設置 角度を小さくするか,水制長を長くする必要がある と考えられる.

これに対して透過型水制 caseP1 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-6 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-7に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ためだと 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 まで透過率が上がってしまうと、



図-7. 透過水制 1-2 水制間主流速縦断分布 (y=30mm,z=15mm)

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透過率を上げ過ぎる と土砂の捕捉機能は失われる.したがって最適な透 過率が存在することが分かった.

4. <u>おわりに</u>

今回の研究で不透過、透過水制群の遷移領域と平衡 領域での流れ構造の解明とそれに伴う浮遊砂の堆積 機構を明らかにすることができた.今後は水制の設 置間隔を変えたケースや透過型の千鳥配置などの追 加実験を行いたい.また,本実験と同条件での数値 計算を行い実験による再現性の検討もしていきたい.