簡易数値モデルに基づく粒径別掃流砂量の算定

EVALUATION ON BED-LOAD TRANSPORT OF NON-UNIFORM SEDIMENTS USING A SIMPLIFIED NUMERICAL MODEL

加藤靖之¹•二瓶泰雄²•重田京助¹

Yasuyuki KATO, Yasuo NIHEI and Kyosuke SHIGETA

¹学生会員 学(工) 東京理科大学大学院 理工学研究科土木工学専攻修士課程 (〒278-8510 千葉県野田市山崎2641) ²正会員 博(工) 東京理科大学准教授 理工学部土木工学科(同上)

We present a new technique of evaluation for bed-load transport using a simplified numerical model and a previous bed-load formula of non-uniform sediments. In this technique, we calculate lateral profiles of bed shear stress in a cross section using the simplified numerical model and introduce the calculated bed shear stress into the bed-load formula. We evaluate the bed-load transports in the Edogawa, Arakawa and Tamagawa Rivers. The results indicate that the bed load in the Edogawa River is larger than that in the Arakawa and Tamagawa Rivers due to larger bed shear stress in low-flow conditions. It is also found that the bed-load transports of coarse sand are larger than the corresponding suspended-sediment load.

Key Words : bed-load transport, particle-size distribution, numerical simulation, suspended-sediment transport, Tokyo bay

1.はじめに

様々な河川・海岸構造物の建設や過剰な砂利採取に起 因していくつかの水系では土砂収支のバランスが崩れ, 河床低下や海岸侵食が問題化した.これに対処するため には,流域全体にわたり,どの粒径の土砂がどの程度生 産・輸送されているかを把握し,それに基づいて総合的 土砂管理を推進していくことが必要不可欠である¹⁾.

この総合的土砂管理を念頭にした浮遊砂・ウォッシュ ロードモニタリングは,既に涸沼川流域²⁾,筑後川流域 ³⁾,東京湾流域⁴⁾などで行われている.ここでは採水や 光学式濁度計等という一般的な観測法により実施されて いる.一方,掃流砂に関してはハイドロフォンなど多く の観測法が提案されているが,浮遊砂・ウォッシュロー ド観測法と比べるとその汎用性は低く,個別的にいくつ かの掃流砂観測が行われている程度に留まっている⁵⁾⁶⁾.

一方, 掃流砂に関する室内実験はこれまで数多く行われており, それらの結果に基づく掃流砂量式が提案されている^{7),8)}.また, これらの掃流砂量式に基づく河床変動シミュレーションも活発に行われている^{9)~11)}.この掃流砂量式の現地河川への適用性に関しては今後検討すべき重要な課題であるが¹²⁾,数値解析ではこの掃流砂量式は一定の信頼性を得た形で用いられている.以上のことから, 土砂動態把握に必要となる, ある横断面全体を通

過する掃流砂量を評価するには,現状では,掃流砂量式 とその式中の底面せん断力等を算定するための数値モデ ルを組み合わせた手法が有効であると考えられる.

本研究では,既存の掃流砂量式と簡易河川流モデルに 基づく横断面全体の掃流砂量評価法を提案し,それを用 いて実河川における掃流砂量を推定することを試みる. ここでは,掃流砂量算定に必要となる底面せん断力の横 断分布を低計算負荷で推定可能な簡易河川流モデルを構 築し,それと既存の粒径別掃流砂量式⁹⁾を組み合わせた 横断面全体の掃流砂量評価法とする.本手法の適用対象 としては,干潟再生を重要課題として抱える東京湾の土 砂供給源である江戸川,荒川,多摩川とする.この計算 結果に基づいて,各河川における粒径別掃流砂量を年間 及び出水時において比較・検討すると共に,著者らが別 途行っている浮遊砂量の観測結果⁴⁾と比較する.

2.本手法の概要

(1)基本的な枠組み

河川横断面を通過する掃流砂量の時間変化を簡便に算 定するために,掃流砂に関する汎用的な観測手法が確立 していないことを考慮して,本研究では,既存の掃流砂 量式と簡易河川流モデルを融合した掃流砂量算定法を導 入する.本手法の基本的な枠組みとしては,図-1に示す ように,1)対象とする横断面の流量,水位,横断面形状,底質粒径分布を収集し,2)それらを入力条件として,簡易河川流モデルにより水深平均流速や摩擦速度, 底面せん断力(掃流力)の横断分布を算定する.最後に, 3)得られた掃流力を粒径別掃流砂量式に代入し,掃流砂量の横断分布を算出する.以下では,2)の簡易河川流モデルと3)の掃流砂量モデルについて記述する.

(2) 簡易河川流モデル

掃流砂量式中に含まれる掃流力の横断分布を簡便に算 出し得る河川流モデルについて記述する.河床変動シミ ュレーションでは標準的な平面二次元モデルにおける主 流方向運動方程式は次のようになる.

$$\frac{\partial \overline{u}}{\partial t} + \overline{u} \frac{\partial \overline{u}}{\partial x} + \overline{v} \frac{\partial \overline{u}}{\partial y} = gI + \overline{A_H} \left(\frac{\partial^2 \overline{u}}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 \overline{u}}{\partial y^2} \right) - \frac{C_f}{D} \overline{u} \sqrt{\overline{u^2} + \overline{v^2}}$$
(1)

ここで,*t*は時間,*x*,*y*は主流,横断方向,*u*,*v*は*x*,*y* 方向の水深平均流速,*D*は水深,*g*は重力加速度,*I*は水 面勾配を表している.底面摩擦係数 C_f は,マニングの粗 度係数*n*を用いて,以下のように与えられる.

$$C_f = \frac{gn^2}{D^{1/3}}$$
 (2)

また,式(1)中のA_H は水深平均された水平渦動粘性係数であり,ここでは,最も一般的な0方程式モデルに基づいて,次のように与えられる.

$$\overline{A_H} = \beta \kappa U_* \frac{D}{6} \tag{3}$$

ここで, β は任意の定数, κ はカルマン定数(=0.40), U_* は摩擦速度(= $\sqrt{C_f u}$)である.本研究における計算 対象はある一つの横断面であり,また,式(1)をそのま ま用いると計算負荷が大きい.さらに,入力条件となる 観測データも限られているので,ここでは,式(1)から 重要な項のみを抽出した次式を基礎方程式とする.

$$gI + \overline{A_H} \frac{\partial^2 u}{\partial v^2} - \frac{C_f}{D} u^2 = 0$$
 (4)

式(4)の運動方程式の計算手順について記述する.図 -1に示すように,入力データは,一般に入手が容易な水 位と横断面形状,流量の観測値である.それより,式(4) 中の水深Dは水位と横断面形状から与えられるが,水面 勾配Iについては実測値が一般に無く,単純には設定でき ない.そこで,得られている流量Qの実測値を活用して 水面勾配を決定することを試みる.すなわち,水面勾配 をある値に仮定し,式(4)を解き,水深平均流速の横断 分布や流量を算出する.これと同じ作業をある範囲の水 面勾配に対して実施し,流量の計算値と観測値の差が最 小となる水面勾配を選定する.この誤差最小の水面勾配 を与えた時の計算結果から得られる掃流力rを次式より



図-1 本手法の基本的な枠組みと計算フロー

求め,それを後述する掃流砂量モデルに代入する.

$$\tau = \rho C_f u^2 \tag{5}$$

ここで,ρは水の密度である.なお,式(4)の数値解法 としては,有限差分法を用い,同式左辺第二項の水平拡 散項には二次精度中央差分を適用する.

(3) 掃流砂量モデル

粒径別掃流砂量を把握するために,芦田ら⁹⁾が提案する土砂粒径別(粒径階)の掃流砂量式を用いる.この式では,粒径階*i*における単位幅掃流砂量*q_{bi}*が次式のように表される.

$$q_{b_i} = 17 \sqrt{\left(\frac{\sigma}{\rho} - 1\right)} g d_i^{3} \tau_{*_e}^{3/2} \times \left(1 - \sqrt{K_c \frac{\tau_{*_ci}}{\tau_{*_i}}}\right) \left(1 - K_c \frac{\tau_{*_ci}}{\tau_{*_i}}\right) f_{m_i}$$
(6)

ここで, σ は土粒子の密度, d_i は粒径階 i の平均粒径, $\tau_{*ci} \geq \tau_{*i}$ は粒径階 i の無次元限界掃流力と無次元掃流力 (= $\tau/(\sigma - \rho)gd_i$), τ_{*e} は無次元有効掃流力(= τ_{*i}), f_{mi} は底質内における粒径階 i の含有率である.また, K_c は限界掃流力の補正関数であり, K_c = 1.0 として与える. 無次元限界掃流力 τ_{*ci} の与え方は, Egiazaroffの式¹³⁾を用 いた芦田・道上⁷⁾を参考にして, $d_i/d_m = 0.4$ (d_m :土



図-2 計算対象地点の位置(笹目橋は浮遊砂の観測地点)

砂平均粒径)を閾値とする次式を採用する.

$$\frac{d_i}{d_m} \ge 0.4 \quad \frac{\tau_{*_{c_i}}}{\tau_{*_{c_m}}} = \left\{ \frac{\log_{10} 19}{\log_{10} (19d_i/d_m)} \right\}^2$$
(7a)

$$\frac{d_i}{d_m} < 0.4 \quad \frac{\tau_{*_{c_i}}}{\tau_{*_{c_m}}} = 0.85 \frac{d_m}{d_i}$$
(7b)

ここで, τ_{*c_m} は平均粒径に対する無次元限界掃流力であ り, その算出に際しては,岩垣の式¹⁴⁾を用いる.計算の 手順としては,図-1に示すように,簡易河川流モデルに より得られた掃流力 *c* と粒径別限界掃流力を比べて掃流 砂発生の有無を各横断地点において判定する.掃流砂が 発生する地点では式(6)により単位幅掃流砂量を求め, それを横断方向に積分して,横断面全体の掃流砂量を粒 径別に算出する.

3.江戸川・荒川・多摩川における掃流砂量の算定

(1)計算条件

上述した簡易河川流モデルと掃流砂量モデルから構成 される本手法を用いて,東京湾主要流入河川であり,河 口部に干潟を抱える江戸川と荒川,多摩川における掃流 砂量を算定する.計算地点は図-2に示すように,江戸川 では野田橋 (39.3km), 荒川では治水橋 (41.9km), 多摩 川では丸子橋(13.0km),ガス橋(10.4km),多摩川大橋 (8.4km), 六郷橋 (5.6km) とする.また, 江戸川・野田 橋, 荒川・笹目橋 (28.6km), 多摩川・丸子橋では, 光 学式濁度計 (Compact-CLW, (株)JFE アレック製)による 連続観測を2006年度より別途実施している4).なお,江 戸川・野田橋と荒川・治水橋,多摩川・丸子橋は順流部 と見なせるが 多摩川の残り3地点は感潮域に位置する. 計算期間としては,2006年8月1日から2007年9月15日 までである.この期間中には,これらの河川で大きな洪 水を記録した台風0709号出水が含まれる.なお,本計算 では,河川流計算では,横断面全体の流速・掃流力分布 を求めるが、掃流砂量計算では、低水路のみを対象とし、



高水敷では掃流砂は発生しないと仮定する.

本計算の入力データとして用いる底質の粒径加積曲線 を図-3に示す.ここでは、各横断面の低水路3箇所にて, 河床表層の底質をグラブ式採泥器により採取し,ふるい わけもしくはレーザー回折式粒度分析測定装置 (SALD-3100,(株)島津製作所製)により粒度分析を行っ た.図中には3箇所の結果の平均値が表示されている. なお,多摩川・多摩川大橋における結果は多摩川・ガス 橋と類似しているので省略している.また,底質の採取 時期は江戸川,荒川及び多摩川・丸子橋・六郷橋では2007 年11~12月であり,残りの多摩川の地点では2008年9月 である.いずれも後述する台風0709号出水後に底質を採 取した .これより ,底質粒径分布は河川間の違いと共に , 多摩川では流下方向に大きく異なる. 底質粒径分布以外 の入力条件として,流量の時系列データとしては二瓶ら ¹⁵⁾の結果を与える.また,水位は国土交通省・水文水質 データベース,横断面形状は各河川管理者による測量デ ータをそれそれ用いる.また,河川流計算上のパラメー タとしては,定数βは1.0,マニングの粗度係数は低水路 と高水敷でそれぞれ 0.035m⁻¹³s, 0.100m⁻¹³sとする.

(2) 簡易河川流モデルの妥当性の検証

本手法の核となる簡易河川流モデルの妥当性を検証す るために,簡易河川流モデルにより得られた水深平均流 速の横断分布の計算値と別途行われた観測値との比較を 図-4に示す.ここではエ戸川・野田橋における低水時2007 年9月4日1時)と出水時(同年9月9日15時)の結果を示す. 観測値としては,著者らが行っている固定設置された水 平設置型超音波ドップラー流速分布計(H-ADCP600kHz, Teledyne RDI製)により計測された一つの高さにおける流 速横断分布¹⁶⁾を対数則と仮定して水深平均流速に換算し たものである.なお,出水時の結果としては,高水敷に 冠水する計算データも存在するが,検証用のH-ADCPデー タは低水路内に限定していること,また,掃流砂量のピ



図-4 水深平均流速の横断分布に関する計算値と観測値の 比較(江戸川・野田橋,低水時:2007年9月4日1時,出 水時:同年9月9日15時)

-クが今回選定した時刻近くに現れたことを考慮して, この結果を選定している.これを見ると,観測された流 速分布では,変動があるものの大局的には右岸側の流速 が大きい.計算結果も類似した流速分布パターンが再現 されており,低水時・出水時共に,水深平均流速の計算 値は観測値と概ね一致する.これより,本論文で提示し ている簡易河川流モデルの妥当性が検証された.

(3) 掃流砂量と浮遊砂量の比較 a)時間変動特性

江戸川と荒川,多摩川における掃流砂・浮遊砂輸送特 性を比べるために,全期間の流量,浮遊砂量,掃流砂量 の累積値の時間変化を図-5に示す.ここでは,江戸川・ 野田橋,多摩川・丸子橋の結果であり,荒川では流量と 掃流砂量は治水橋,浮遊砂量は笹目橋の結果を用いる. これを見ると,この期間中には,同図(a)に矢印で示すよ うに,4つの出水イベントが生じており,出水イベント

は前述した台風0709号による大出水(2007/96~9/15) に相当している.累積流量は、3河川共に連続的に増加 しており,出水時の増加量はそれほど顕著でない.一方, 累積浮遊砂量に関しては,累積流量と異なり,出水時に 急激に増加しており⁴⁾,特に大出水となった出水イベン ト ではその傾向が顕著である.累積浮遊砂量の大小関 係は,出水イベント の前までは,荒川>江戸川>多摩 川となっていたが,出水イベント において多摩川で大 出水が起こった影響で,そのイベント 後では,荒川> 多摩川>江戸川の順となった.次に,累積掃流砂量に着 目すると,低水時には,江戸川では微増しているものの, 荒川や多摩川ではほぼ一定となり,この2河川では低水 時には掃流砂は発生していない.また,出水イベント時



図 - 5 各河川における流量(a)と浮遊砂量(b), 掃流砂量(c) の累積値の時間変化

表 - 1 年間 (20068/1~2007/7/31) と出水イベント (2007/9/6~15)における流量と浮遊砂量, 掃流砂量の累積値の比較(図中の b/a は, 年間とイベント における累積値の比率)

河川	期間	流量 [10 ⁹ m ³]	浮遊砂 A[kt]	掃流砂 <i>B</i> [kt]	B/A
江戸川	年間a	3.13	135.2	280.8	2.08
	イベント④b	0.43	310.9	63.3	0.20
	b/a	0.14	2.3	0.23	-
荒川	年間a	2.73	259.4	89.0	0.34
	イベント④b	0.67	829.2	140.3	0.17
	b/a	0.25	3.2	1.6	-
多摩川	年間a	1.29	70.4	26.3	0.37
	イベント④b	0.29	438.2	114.2	0.26
	b/a	0.22	6.2	4.3	-

には3河川共に掃流砂量は増加するが,その傾向は相対 的に荒川や多摩川で大きくなる 掃流砂量の大小関係は, 江戸川>荒川>多摩川となり,浮遊砂と異なり江戸川の 掃流砂量が顕著になっている.

b)年間及び出水時の総流砂量

上記の結果を用いて,年間(2006/8/1~2007/7/31)と出 水イベント (2007/9/6~15)における総流量及び総浮遊 砂量,総掃流砂量をまとめたものを表-1に示す.ここで は,これらの総量を図-5と同じ地点において算出すると 共に,各量の出水イベント での値と年間値の比率(表 中 b/a),掃流砂量と浮遊砂量の比(B/A)も合わせて示す.



図 - 6 各河川における掃流力 *τ* と流量比 *Q*/*Q*, の相関図 (*Q*,: 各河川における低水時と出水時を分ける流量の閾値)

大出水が行ったイベント における総流量は年間値と比 べると0.14 ~0.25年分となっているが、この時の総浮遊砂 量は2.3 ~62年分と極めて大きい.一方,この時の総掃流 砂量は,江戸川では0.23年分と流量と同程度であるが, 荒川や多摩川では1.6年分,4.3年分と浮遊砂ほどではな いが大きな値となっている.また,掃流砂量と浮遊砂量 の比率(*BA*)に関しては,江戸川の年間値を除き,0.17 ~0.37となっており,掃流砂量は浮遊砂量よりも小さく, その差は出水イベント時の方が大きい.

河川間の掃流砂量の差を調べるために,各河川におけ る掃流力τ(式(5))を図-6に示す.図中の横軸は, 流量を低水時と出水時を分ける流量の閾値*Q*,で無次元化 した*Q/Q*,である.この閾値*Q*,は,江戸川では150m³/s, 荒川では100m³/s,多摩川は50m³/sとする¹⁵⁾.また,掃流 力τとしては低水路全体の平均値を用いる.流量比が1 より小さい低水時の場合には,江戸川の掃流力τが多摩 川や荒川よりも1~2オーダー程度大きい.一方,出水 時では,流量規模が大きくなると多摩川や荒川の掃流力 は江戸川よりも顕著になる.この掃流力の違いを反映し て,低水時には江戸川の掃流砂量が,出水時には多摩川 や荒川の掃流砂量が各々卓越する. c)粒径別流砂量の比較

粒径別に掃流砂量と浮遊砂量を比べるために,各出水 イベント時の粒径別総掃流砂量と総浮遊砂量を図-7に示 す.ここでは,粘土・シルト分(粒径75µm以下),細砂 分(75~250µm),中砂・粗砂・礫分(250µm以上)に分 類している.これより,3河川,全出水イベントに共通 して,粘土・シルト分と細砂分は浮遊砂量が大きく,中 砂分はその逆となっている.このように,総量としては 浮遊砂量が掃流砂量よりも大きいものの,中砂分に関し ては常に掃流砂量が大きい.また,細砂分に関しても掃 流砂量は浮遊砂量とほぼ同オーダーである.

これらの結果と各河川河口部に位置する干潟の底質特 性を比べる.江戸川と荒川,多摩川における河口(前浜)



図-7 4つの出水イベント時における粒径別総掃流砂量と 総浮遊砂量の比較(図中の緑色は粘土・シルト分,ピンク 色は細砂分,青色は中砂・粗砂・礫分を示す.)



図-8 出水イベント (2007/9/6~15)における粒径別掃流 砂量の流下方向変化

干潟の底質材料はそれぞれ細砂分,粘土・シルト分,中 砂分と報告されている⁽⁷⁾.これらの土砂供給に及ぼす浮 遊砂・掃流砂の寄与としては,荒川では浮遊砂,多摩川 では掃流砂,江戸川では両者が,干潟材料と対応する粒 径を有する土砂を供給しており,河川毎に干潟材料の土 砂供給過程が異なることが明らかとなった.

(4) 掃流砂量の流下方向変化

底質粒径分布に特徴的な差異が見られた多摩川下流域 における掃流砂量の流下方向変化を図-8に示す.ここで は,掃流砂量が最も顕著であった出水イベントの期間 中に生じた総掃流砂量を,粘土・シルト分,細砂分,中 砂分(250~850µm),粗砂分(850~2000µm),礫分(2000µm 以上)と分けて算出している.これより,4地点におけ る全粒径の掃流砂量の総和は,概ね6万~11万 tonの間を 推移している.一方,粒径別に見ると,図-3に示してい る底質粒径分布を反映して,地点間の差が著しい.すな わち,最も上流側の丸子橋では礫分が顕著となるのに対 して,ガス橋や多摩川大橋では中砂分,最も下流側の六 郷橋では粘土・シルト分が顕著となっている.この結果



図-9 現状及び土砂収支解析により得られた底質の粒径加積 曲線の比較(多摩川・ガス橋)

より, 例えば, 丸子橋で輸送された礫分はガス橋, 多摩 川大橋で確認できず, 土砂輸送の不連続性が見られる.

この計算結果から土砂収支解析を行い,上流からの流入土砂量と下流への流出土砂量の差が対象エリアの土砂体積や粒径分布の変化に及ぼす影響を調べる. $\mathbf{Z} - \mathbf{g}$ は,ガス橋周辺を対象として現状及び土砂収支解析から得られた底質粒径分布を示す.ここでは土砂が交換する鉛直層厚 δ を仮定し,3ケースの δ の結果を示す.これより,鉛直層厚 δ が2mでも底質の礫分は明確に増える.今回の計算では,底質粒径分布が河床表層堆積物の結果であるのでより深い地点に礫分が堆積している可能性が高い.

なお,今回の掃流砂量評価に用いた底質データは,河 床表層でかつ出水イベントの後,計算対象断面のみの ものである.そのため,河床材料の出水前後の非定常変 化や鉛直・縦断方向変化がこの結果には考慮されていな い.上記の議論を深化するには,これらの影響を考慮し た粒径別土砂輸送・河床変動シミュレーションを行うこ とは必要不可欠であり,今後,実施する予定である.

4.おわりに

本研究では得られた主な結論は以下のとおりである.

- 1)現地河川では連続的な観測が困難な掃流砂量を算出 することを目的として,既存の掃流砂量式と簡易河 川流モデルに基づく横断面全体の掃流砂量評価手法 を提案した.この簡易河川流モデルによる水深平均 流速の計算結果は観測値と概ね一致し,簡易河川流 モデルの基本的な有効性が検証された.
- 2)本手法を江戸川と荒川,多摩川における掃流砂量評価に適用したところ,江戸川では低水時に,荒川・ 多摩川では出水時に掃流砂量が顕著になること,その要因が低水時と出水時における掃流力特性の違いに起因することが示された.また,掃流砂量の大小関係としては、江戸川>荒川>多摩川となっており,

浮遊砂量と異なっている.

- 3)浮遊砂量と掃流砂量を比べると、全粒径分や粘土・ シルト分細砂分としては浮遊砂量の方が大きいが、 中砂・粗砂・礫分に関しては掃流砂量が大きい。
- 4)多摩川下流域における粒径別掃流砂量を算定した結 果,底質粒径分布の差に対応して,粒径別の土砂輸 送量の不連続性が見られた.

謝辞:本研究では,国土交通省関東地方整備局江戸川河川 事務所・荒川上流・下流河川事務所,京浜河川事務所に横 断面形状をご提供して頂いた.ここに記して謝意を表する.

参考文献

- 藤田光一: "広域総合土砂(物質)管理"の理念と実践との 隔たりをどう埋めるか,月刊海洋, Vol.32, No.3, pp.179-184, 2000.
- 平林桂,平館治,望月達也,藤田光一,松尾和己,坂野章, 服部敦,塚原隆夫,栂野浩一,渡辺敏,近藤和仁,山形宙, 李参熙,赤木泰雄:洪水時広域採水による涸沼川水系の土 砂動態観測,水工学論文集,Vol42,pp.1045-1050,1998.
- 満山勝英,鈴木伴征,味元伸親:筑後川の河床変動要因と 土砂動態の変遷,水工学論文集,Vol.52,pp.997-1002,2007.
- 4) 重田京助,二瓶泰雄,坂井文子,大塚慧:東京湾主要流入 河川における浮遊土砂輸送特性に関する基礎的検討,水工 学論文集, Vol.52, pp.913-918, 2008.
- 5) 澤井健二:流砂計測技術の現状と展望 砂防学会誌 Nol.54, No.2, pp.75-84, 2001.
- 水山高久,野中理伸,藤田正治:常願寺川津之浦下流砂防 堰堤におけるハイドロフォンによる流砂観測砂防学会誌, Vol.55, No.3, pp.56-59, 2004.
- 7) 芦田和男,道上正規:移動床流れの抵抗と掃流砂量に関する基礎的研究,土木学会論文報告集,No.206,pp.59-69,1972.
- Meyer-Peter, E. and Müller, R. : Formulas for BedLoad Transport, I.A.H.R., Stockholm, 1948.
- 9) 芦田和男,江頭進治,劉炳義:蛇行流路における流砂の分 級および河床変動に関する数値解析:水工学論文集,Vol.35, pp.383-390,1991.
- 10) 清水康行:沖積河川の縦断形と河床材料分布形の形成につ いて,土木学会論文集,No.521/-32,pp.69-78,1995.
- 11) 竹林洋史:直線河道の砂州に関する土砂水理学的研究,立 命館大学学位論文, pp.1-139, 1999.
- Romero, M. and Fernandez, J.: Quantification of sediment transport rates in a high mountain river in Bolivia, *Proc. of ISEH*, 2007 (CD-ROM).
- 13) Egiazaroff , I.V.: Calculation of Nonuniform Sediment Concentrations , *Proc*. ASCE, HY4, 1965.
- 14) 岩垣雄一:限界掃流力に関する基礎的研究())限界掃流 力の流体力学的研究 土木学会論文集 No.41 pp.1-21,1956.
- 二瓶泰雄,高村智之,渡邊敬之:東京湾主要流入河川にお ける流量モニタリングの現状と課題,海岸工学論文集,Vol.54, No.2, pp.1221-1225,2007.
- 16) 二瓶泰雄,木水啓:H-ADCP 観測と河川流計算を融合した 新しい河川流量モニタリングシステムの構築,土木学会論 文集 B, Vol.63, No.4, pp.295-310, 2007.
- 17) 東京湾河口干潟保全検討会:東京湾河口干潟保全再生検討 報告書,pp.262-291,2004.

(2008.9.30受付)