戦−37 寒冷水滞留域環境の再生、保持に関する研究

研究予算:運営費交付金(一般勘定) 研究期間:平20~平22 担当チーム:寒地水圏研究グループ(水環境保全)、技術開発調整監付(寒地技術推進室) 研究担当者:横山 洋、森田茂雄、村上泰啓、鳥谷部寿人、村瀬竜也

【要旨】

旧川における沈降過程と堆積物の沈降速度の試験を行った。沈降速度は沈降試験と粒子トレースの2つの方法 で行った。結果として、沈降速度は粒子直径に依存することがわかった。また、3つの異なる区分に分けること によって粒子の沈降モデルを作成した。ひとつはストークス則に従う75µm以上の土粒子、また一つは実験式 に従う粒子、そして残りは沈降しない粒子として取り扱った。沈降モデルを組み込んだ水質シミュレーションを 行った結果、シミュレーションは長期の巻き上げを再現できた。しかしながら、水質の短期変化に関するシミュ レーション精度は改良の余地がある。

キーワード:沈降速度、ストークス則、沈降試験、水質シミュレーション

1. はじめに

旧川や湖沼等の閉鎖性の強い水域では、有機物や栄養 塩を含む微細な土粒子が堆積し、それらが風等の外力に より巻き上がることで水質に影響を及ぼすことが知られ ている.本研究で対象としている茨戸川も石狩川の旧川 であり、季節風による底質の巻上げが栄養塩の主たる供 給源であることが報告されている¹⁾(図-1参照).

これら閉鎖性が強い水域の水質予測については、従前 から数多く研究がなされている. 茨戸川においても1次 元ボックスモデル¹⁰及び2次元鉛直モデル²⁰による水質 計算が行われ、長期予測や水質改善事業の効果検討等, 実現象の解析や機構解明に実用的に用いられている.

一方これらの水質予測モデルの精度は、底質の巻上げ 及び沈降量の評価により大きく影響されるため、底質の 巻上げ及び沈降現象の適切なモデル化が重要である.底 質の浮上過程について、大坪らは力学的な詳細考察を行 った³. その結果、含水比、粘度、有機物含有量等の底 質物性に着目した限界掃流力や巻上げ形態の違い等、先 駆的な知見を多く得ている.しかし巻上げ沈降のモデル 化にあたっては現地での底質挙動を支配する外力(風波 等)や粒子の形状も考慮することが必要となる.

水質予測モデルについて,底質の巻上げ量は実測値を もとに一定値を与える方法のほか¹⁾,風波によるせん断 力を関連付ける手法⁴が実用的である.また沈降量については、実測値をもとに懸濁粒子全体での沈降速度を求める手法⁵、粒度分布を考慮し粒径に応じた沈降速度を設定する手法^{6,7,8}も多く研究されている.

著者らは現地観測結果をもとに、茨戸川における底質 巻上げ量の時系列変化を算定した⁹. その結果、底質巻 上げ量の算定精度は懸濁粒子の沈降速度に大きく影響を 受けることがわかった. なお茨戸川の懸濁粒子の沈降速 度は、土粒子を想定した Stokes 則と比べて非常に遅い (図-6参照). そのため懸濁粒子の沈降速度の評価には、 土粒子を想定した Stokes 則と異なるアプローチが必要 となる.



図-1 茨戸川位置図

本研究ではまず沈降試験を行い、土粒子を想定した Stokes 則に従わない懸濁粒子の沈降速度について、粒径 を考慮したモデル化を試みた.また作成した沈降モデル を水質計算に組み入れ、その妥当性を検証した.本研究 は旧川をはじめとした有機物を多く含む底質が堆積した 閉鎖性水域における水質予測の精度向上に資するものと 考える.

2. 沈降速度の算出及び考察

細粒分を多く含む土砂の沈降速度に関する研究は、貯 水池の濁水現象の解析をはじめとして、現在までに数多 くの研究がある。例えば中村らは土砂の沈降速度を一定 ではなく、流入濁質の粒度変動を考慮して設定すること により、適切な濁度予測が可能となることを示した⁶⁰. 堀田らはシルト・粘土のうち、濁水の長期化に関連する 成分について粒径別の濁度計算を行うとともに、濁質の 粒度組成が計算に及ぼす影響について検討した⁷⁰. 梅田 らは一定粒径以下の粒子(論文中では10µm以下)につ いては沈降しない状態(浮遊状態)から何らかの確率的 要因で沈降状態に移行すると仮定した濁度計算モデルを 提案している⁸⁰. これらの研究成果を踏まえると、底質 沈降速度モデル化のための考察には、粒径を指標とする ことが妥当と考えられる.

ただし今回対象とする旧川の底質は一般的に富栄養化 が進行し、微細な土粒子以外にも、植物プランクトンの 残滓等の有機物が多く含まれている.これら細粒分を多 く含む底質の沈降速度は、一般に用いられる土粒子の密 度、球形を仮定した Stokes 則には従わないことは多くの 既往研究により明らかにされている^{7,8}.

そこで旧川河床表層部に堆積する底質が巻上げ後に沈 降する状況を再現するため,SS 沈降試験を行った.また 懸濁粒子個別の沈降軌跡を顕微鏡で撮影し,画像解析に より粒子個別の沈降速度を求めた.さらに各試験から得 られた懸濁粒子の沈降速度と粒径の関連を考察し,沈降 形態のモデル化を試みた.

2.1 SS 沈降試験

まず沈降筒による SS 沈降試験を行った. 茨戸川では閉 鎖性の強さが異なる 3 地点(KP11.0, 14.0, 19.0)及び 流入河川である創成川と茨戸川の合流点にあたる耕北橋 地点の計4 地点において, 底質表層部 20cm 程度を採取し た. 試料採取時期は, 茨戸川については 2007 年 9 月, 創 成川は 2007 年 11 月である.



図-2 茨戸川及び流入河川の底質性状



図−3 SS 沈降試験装置模式図

表-1 SS 沈降試験での採水時刻

試料	採水時刻
茨戸川	撹拌直後、1 時間後、2 時間後、4 時間後、
KP11.0, 14.0,	8時間後、1日後、2日後、4日後、8日後、
19.0	16 日後
創成川	搅拌直後、1分後、5分後、10分後、
	30 分後、1 時間後、2 時間後、4 時間後、
	8 時間後、24 時間後、76 時間後

採取した底質の粒度分布は図-2 に示すとおりである. 茨戸川の底質は3地点ともに大半が粒径75µm以下の細 粒分であり,粘土が約2割,シルトが7~8割を占める. 特にKP11.0は砂分が少なく,細粒分が占める率が高い. 一方,流入河川である創成川の底質は砂分(細砂,中砂 分が主体)が8割を占めている.

図-3 に試験装置の概要を示す.採取した底質は湿潤状 態でふるい分けを行い,植物残滓や2mm以上の成分を除 去した.その後20℃に保った脱イオン水で希釈し,沈降 試験用試料を作成した.試験期間は茨戸川試料で384時 間(16日),創成川で76時間(約3日)である.沈降試 験開始後,表-1に示す所定時間に採水を行い,SS,濁度 及びレーザー回析・散乱法による粒度分析((株)島津製 作所,SALD-3000S 使用)を実施した.

SS 沈降試験による沈降速度の算出式は、式(1)に示す

とおりである 10).

$$V = \left(1 - \frac{L_t}{L_0}\right) \times h \div t \tag{1}$$

ここで,V: 沈降速度,t: 経過時間, L_0 : 前回測定時 の水柱の負荷量, L_t : t 時間後の水柱の負荷量,h: 水柱 の高さである.

2.2 画像解析による個別粒子の追跡沈降試験

SS 沈降試験で得られる沈降速度は, 懸濁粒子全体の平 均値であり, 個別の沈降速度は把握できない. そこで画 像解析により個別粒子の沈降過程を追跡し, 粒子ごとの 沈降速度の算出を行った.

対象とした試料は茨戸川 KP19.0 で採取した底質であ る. 試料は湿潤状態のまま $106 \mu m$ のふるいでふるい分け を行い,植物残渣や粒径の大きい砂分を除去した.その 後 20° Cの脱イオン水に 24 時間浸漬してなじませた後攪 拌し,撮影用の高濃度濁水を作成した.試験装置の概要 は図-4 に示すとおりである.高濃度濁水を 20° Cに保った 脱イオン水で満たした試験水槽に滴下し,顕微鏡を用い た画像撮影を行っている.撮影は 1 秒間隔で撮影を行い, PC に画像(サイズ 640×480 ピクセル)として取り込ん だ後,粒子の中心座標の移動距離から粒子の沈降速度を 算出した.顕微鏡の撮影倍率は 12 倍(最小解像度 9.8 μ m), 32 倍(同 3.78 μ m),及び 64 倍(同 1.94 μ m) である.

解析可能な粒径の範囲は、最大値はふるいを通過でき る最大粒径である $106 \mu m$ である.また顕微鏡の最大倍率 (64 倍) で撮影した画像 1 ピクセルが約 $2 \mu m$ であること から、粒径の誤差が 20%となる $10 \mu m$ を解析可能な最小 粒径に設定した. 沈降速度の算定には、連続画像で 3 枚 以上観察できたものを用いた. 解析可能な速度範囲は、 倍率 64 倍の場合 0~約 0.05cm/s、12 倍の場合 0~約 0.25cm/s である.

2.3 SS 沈降試験の結果

図-5 は沈降速度の時系列変化である. 茨戸川の SS 沈 降速度は3期間に分類できる. 第1期は試験開始~1日 後までである. この期間はSS が急速に沈降しており, 沈 降速度も急減する. 第2期は1~4日後までで,減少を続 けた沈降速度は一旦安定する. 第3期は4日目以降であ り, SS 及び平均粒径の変化は第2期間よりさらに小さく なるが,ほぼ一定値で変遷する. 創成川については砂分 が多く,試験初期で攪拌された砂分が急速に沈降するた め, SS は急減する. しかし1日経過後の沈降速度のオー



(b)創成III 図-5 SS 沈降試験による沈降速度の時系列変化

表-2 粒径別 SS 検証における粒径区分(茨戸川 KP19 0)

土質区分 攪拌直後の粒径別頻				
	(%)			
粘土	8.0			
シルト	13.1			
同上	28.3			
同上	29.2			
砂	21.4			
	土質区分 粘土 シルト 同上 同上 砂			



図-6 粒径別 SS の時系列変化(茨戸川 KP19.0)

ダーは茨戸川とほぼ同じ値となっており、ある程度時間 が経過した後の沈降速度はほぼ同じ結果である.

続いて粒径別沈降状況を考察する.SS濃度変遷を図-6 に示す.粒径別のSS濃度は、粒径区分別の頻度に比例す ると仮定して配分した.紙面の都合上、本稿では茨戸川 KP19.0を代表例として示す.底質材料はシルトが主体で あることから、粒径区分は表-2に示すとおり5区分した. シルトは対数グラフ上で等幅になるように3分割した.

図-6 をみると、砂分に該当する 75µm以上の粒子は、 試験開始後 8 時間程度でほぼ全て沈降している.シルト は指数関数的に低減しており、粒径の小さい成分ほど SS の低減速度も小さい.12.33µm未満の成分の濃度低下は 非常に遅い.特に粘土にあたる 5µm未満の成分は、試験 開始から 8 日経過後もほとんど濃度は変化していない.

2.4 沈降速度と粒径,密度の関係

図-7 に SS 沈降試験,画像解析による個別粒子の沈降 軌跡,現地沈降物捕集観測より得られた沈降速度を併せ て示す.現地観測による沈降速度算出方法の詳細は,著 者らの既報⁹に示した.SS 沈降試験及び現地観測で得ら れた沈降速度は,粒径分布をもつ懸濁質総体に対する値 である.画像解析で得られた個別粒子の沈降速度を比較 するには,粒径について何らかの代表値を定めることが 必要である.そこで SS 沈降試験及び現地観測については, 粒度分析から得られた d_{20} を代表粒径とした.参考のため 水温 20°C,比重 2.65 (一般的な土粒子を想定),形状を 球形と仮定した場合の Stokes 則を実線で示している.

SS 沈降試験により得られた沈降速度 $w_{\text{(m/day)}} \ge SS の$ 中央粒径 $d_{50}(\mu \text{ m})$ の関係は以下のとおりである.

$$w_f = 0.0001 d_{50}^{3.59} \tag{2}$$

SS 沈降試験から得られた沈降速度は、ほぼすべてが土 粒子を想定した場合の Stokes 則よりも小さい値をとる. また代表粒径が小さくなるに従い、SS 沈降試験から得ら れた沈降速度と土粒子の Stokes 則の乖離は大きくなっ た.

次いで画像解析により算出した個別粒子沈降速度と粒 径の関係式を求める.実際の粒子は球形ではないため、 画像解析から得られた球相当径を小田らの方法に従い算 出、換算した¹¹⁾. 個別粒子の粒径 $d(\mu m)$ と沈降速度 w_f (m/day)の関係は式(3) に示すとおりである.

$$w_f = 5.44d^{0.37} \tag{3}$$

SS 沈降試験による沈降速度と比較すると、画像解析か



図-8 粒子密度と粒径の関係

ら得られた沈降速度は、粒径との関係式におけるべき乗 が小さい、粒径が小さくなるにつれ、粒子追跡で得られ た沈降速度は土粒子を想定した Stokes 則に近付いてい る.

現地で捕集された沈降粒子の d_{so} は概ね20~30 μ mである. そこで代表粒径が20~30 μ mの範囲における沈降速度について、各方法で得られた沈降速度を比較した.現地観測で得られた値は、SS 沈降試験と比べると小さい.また SS 沈降試験と画像解析で得られた沈降速度を比較すると、両者は比較的近い値を示している.

続いて Stokes 則から算出した懸濁粒子の見かけの密度 $\rho_s(g/cm^3)$ と粒径の関係を図-8に示す. SS 沈降試験における $\rho_s(g/cm^3)$ と中央粒径 $d_{50}(\mu m)$ の関係を以下に示す.

$$\rho_s = 0.805 d_{50}^{-0.16} \tag{4}$$

また画像解析から得られた個別の懸濁粒子の ρ_s(g/cm³)と粒径(球相当径)d(μm)の関係を以下に示す.

$$\rho_s = 31.37d^{-0.81} \tag{5}$$

SS 沈降試験から得られた粒子の密度は概ね 1.0~ 1.8g/cm³に分布し、粒径が小さいほど水の密度に近い値



図-10 巻上げ量と現地風速の関係

表-3 計算モデルにおける巻上げ量の比率

粒径(µm)	土質	沈降	粒度組成	代表粒径
	区分	形態	(%)	(µm)
∼5.0	粘土	3	-	-
5.0~12.33	シルト	3	-	-
12.33~30.41	同上	2	50	19.34
30.41~75.0	同上	2	25	47.75
75~	砂	1	25	75.0

表-4 計算で設定した拡散係数

	水平方向	鉛直方向		
	(m ² /s)	(m ² /s)		
運動式	20.0	0.001		
SS 計算	20.0	0.001		
水温計算	20.0	0.0001		

となっている.一方,画像解析では、粒径が大きいほど 粒子の密度は小さい値を示している.両試験から得られ た密度と粒径の関係は、異なる傾向となった.図-7でも 示されているとおり、両試験では沈降速度に対する粒径 のべき乗が異なり、それが密度と粒径の関係にも反映さ れている. 画像解析による沈降速度算出の課題点として,沈降速 度が特定の範囲内に集中したことが挙げられる.試験で は追跡しやすい速度が10~50m/dayであり,その範囲に 算定結果が集中した.この点は今後試験時の追跡粒子の 抽出方法について改善が必要である.またフロック形成 など沈降中の粒子の形状変遷や,物性(鉱物あるいは植 物残滓かの判断)も現手法は把握が困難である.画像解 析による沈降速度の解析精度向上には,これらの点も検 証が必要である.

3. 沈降速度のモデル化

沈降速度を水質シミュレーションモデルに組み込むため,沈降形態のモデル化を行う.まず懸濁粒子の沈降形態を,粒径をもとに以下の3成分に区分して考えた.

- ① 土粒子を想定した Stokes 則に従い沈降する成分
- ② 土粒子を想定した Stokes 則よりも遅い速度で沈降す る成分
- ③ ほとんど沈降せず,浮遊する成分

粒径区分は表-2 と同じ分類とする. 図-6 より,SS 沈 降試験で巻上げられた粒子のうち,砂分は6時間程度で 沈降する.砂の最小粒径である 75 μ mの土粒子を想定し た Stokes の沈降速度は453m/day であり,茨戸川の最深 水深(約10m)の場合,1時間未満で河床まで沈降する. なお Stoke 則の適用限界は概ね100 μ m だが,それより大 きい粒径はさらに短時間で沈降する.以上から,75 μ m 以上の粒子は,計算モデルでは全て①の成分として取り 扱い,沈降速度は一律,粒径75 μ m における Stokes 則 (453m/day)で与えて支障はないと考えた.

シルト以下の成分は、粒径により沈降特性が異なる. 図-6より、粒径区分 12.33~75 μ mの成分では、SS は試 験期間全体を通じて減少を続けている.以上から、計算 モデル上では粒径 12.33~75 μ mの粒子は②の成分とし て巻上げ・沈降を生じるものとした.②の成分の沈降速 度は、粒子密度を式(4)で与えた Stokes 則で計算する. 一方粒径 12.33 μ m未満の成分は、試験期間中の SS は非 常に遅い.よって粒径 12.33 μ m未満の粒子は巻上げ・沈 降ともに生じず、③の成分として水中に浮遊するものと した.

なお茨戸川のSSには基底値(概ね10mg/L)が存在し, さらに底質巻上げによるものと思われる濃度変動が生じ ている. SSの基底値は③の成分が寄与しており,SSの 時系列変動分には①及び②の成分が巻上げ・沈降するも のとした.表-3に粒径区分とその取り扱いをまとめた.



図-12 クロロフィルa観測値(日平均値)

4. 水質予測

4.1 計算モデル及び設定条件

茨戸川を対象として、河川流動,SS,水温について計算を行った.計算対象期間は2006年7月1日~9月30日である.計算は土木研究所による静水圧2次元鉛直モデルを参考にして行った¹²⁾.

計算対象領域は流出入河川がない茨戸川上部湖盆及び 中部湖盆を対象とした(図-1参照).上流端では流入は ないものとし、下流端は茨戸観測所の水位データ¹⁵⁾を与 えて計算を行った.降雨等の流入の影響は今回考慮しな い.

表層での熱量交換については、濱原らによる方法¹⁾を 用いた.付与する気象条件についてはアメダスデータ¹⁴⁾ (風速、気温、日照時間については石狩観測所、相対湿 度、日射量については近傍の札幌観測所)を用いた.風 速と気温は図-9に示すとおりである.計算の時間刻みは 10秒である.拡散係数は表-4に示すとおり、今回は一定 値とした.

底質巻上げ量については、橘らの研究により、風速と 巻上げ量に比例関係が見られることが指摘されている¹³⁾. 図-10は2006年夏季現地沈降物捕集から算出した底質巻 上げ量と、捕集期間中の平均風速である、橘らと同様、 底質巻上げ量と風速の間には良好な相関が見られる、本 研究では図-10から底質巻上げ量と風速の間に相関式を 作成し、それを水質予測計算にも用いることとした。

$$q_s = 40.9W - 34.1 \tag{6}$$

ここで q_s : 底質巻上げ量(g/m²/day), W: 石狩アメダス による毎時風速(m/s)である. 粒径別の巻上げ量の比率は 2006 年夏季の現地調査による底質表層の粒度分析結果 をもとに,表-3のとおり設定した.

4.2 計算結果及び考察

続いて計算結果を示す.ここでは国土交通省が実施した多項目水質計による連続観測結果¹⁶⁾と比較する.なお機器計測結果については現地水質分析結果から検量線を 作成し、機器出力値とSS、クロロフィルaの変換を行った.

なお水温は概ね現地変動を再現しており、また本論文 の論点は懸濁粒子の沈降モデル検証であることから、本 稿では水温計算結果は省略した.図-11にSSの計算結果 を示す.長期的な変動傾向はある程度再現している.し かし巻上げによるSS上昇時の再現性はよくない.上部湖 盆のSSは8月以降ある程度再現している一方、7月は SS上昇を十分捉えられていない.中部湖盆については、 7月のSS上昇時の計算値が過大評価となっている.

図-12 に計算期間中のクロロフィル a 連続観測結果を 示す.7月を中心に上部湖盆で植物プランクトンが増殖 したことが SS の変動に影響し,さらに計算精度に影響し ていると考えられる.今後植物プランクトンが SS 増減に 及ぼす影響についても検討することが必要である.

今回の計算は試行段階であり、沈降速度の設定以外に も様々な改善点が残されている.しかし旧川において懸 濁粒子を粒径に応じた挙動で区分し、濁質の濃度を予測 する本計算手法の妥当性について確認できた.

5. まとめ

本研究で得られた主な結果を以下にまとめる.

- SS 沈降試験及び画像解析による個別粒子追跡により 沈降速度及び見かけの密度を算出した.沈降速度, 密度ともに粒径と相関が見られるが,試験法により その特性は異なる.
- 粒子沈降速度のモデル化を行った. 粒径別に土粒子のStokes 則に従う砂分以上の粒子,土粒子のStokes 則より遅く沈降するシルト成分,沈降せず浮遊するシルト・粘土成分の3種類に粒子を分類した.
- 上記沈降モデルを用いた水質計算を行った.長期的なSS変動は概ね再現できた.一方クロロフィルが高い7月は、SS変動が十分捉えられなかった.
 今後の課題や改善点として、以下の内容が挙げられる.
- 茨戸川の懸濁粒子は粘土・シルトが主であり、フロックが形成されることで粒径を過大評価する可能性がある。安定した粒度分析結果を得るため、例えば梅田ら¹⁷⁾は超音波分散の前処理を提案している。これらの手法を参考とし、粒度分析の精度向上を図る。
- 画像解析による沈降速度算出では、沈降速度の幅を より広くとる必要である。特に遅い沈降をする粒子 を追跡する方法を改善したい。
- 7 月の底質巻上げ時の再現精度向上については、濱 原ら¹¹のように、植物プランクトンの増殖メカニズ ムとSSへの変換を組み入れる必要がある.

参考文献

- 濱原能成、中津川誠、加藤晃司:都市集水域をもつ閉鎖性水 域の総合的水質解析、水工学論文集第48巻、435-1440、2004
- 2) 杉原幸樹、中津川誠、秋山泰祐、坂井一浩、益塚芳雄:茨戸 川の水質改善に向けた導水効果の検証、河川技術論文集第14 巻、491-496、2008
- 3) 大坪国順:底泥の物性及び流送特性に関する実験的研究,国 立公害研究所研究報告第42号,1983

- 4)例えば天野邦彦,安田佳哉,鈴木宏幸:浅い貯水池における 表層底泥の巻き上げによる水質変化のモデリング,水工学論 文集第46巻,1085-1090,2002
- 5) 福島武彦, 相崎守弘, 村岡浩爾:浅い湖における沈殿量の測 定方法とその起源, 国立公害研究所報告,第 51 号, 73-87,1984
- 6) 中村俊六,足立昭平:濁水化貯水池における濁質粒度の変動, 土木学会論文報告集第279号,61-68,1978
- 7) 堀田哲夫,東海林光、山下芳浩,陳飛勇:貯水池濁水予測に おける濁質粒径の取り扱いに関する一考察,水工学論文集第 49 巻,1123-1128,2005
- 8)梅田信,富岡誠司:ダム貯水池における洪水時濁水シミュレ ーションモデルの開発,平成14年度ダム水源地環境技術研究 所所報,3-17,2003
- 9) 横山洋,山下彰司:旧川における水中懸濁物の挙動と底質巻 上げ量の推定,水工学論文集第52巻,2008
- 10)松尾友矩,大垣真一郎,浅野孝,宗宮功,丹保憲仁,村上健 監訳:水質環境工学-下水の処理・処分・再利用-,技法堂 出版,174,1993
- 11)小田一紀,宋元平,芝村圭,農元充:塩水中における微細土 粒子の凝集・沈降過程に関する研究-ベントナイトをモデル として-,海岸工学論文集,第46巻,981-985,1999
- 12) 森北佳昭, 天野邦彦: 貯水池水質の予測・評価モデルに関する研究, 土木研究所報告, 第182号-1, 1991
- 13) 橘治国,井上孝信:浅い湖沼における沈降物量の評価,陸水 学雑誌第57巻2号,163-171,1996
- 14)気象庁ホームページ:http://www.jma.go.jp/
- 15)川の防災情報:http://www.river.go.jp/
- 16) 平成 18 年度茨戸川外水環境調査試験業務報告書,国土交通省 石狩川開発建設部,2007
- 17) 梅田信,盛谷明弘:貯水池の濁質粒度分析手法に冠する検討,水工学論文集,第52巻,1231-1236,2008

A STUDY ON OXBOW LAKE'S ENVIRONMENTAL MANAGEMENT IN COLD REGION

Abstract : We examined the process of sedimentation and fall velocity of sediments in an oxbow lake. Fall velocities were examined in two different methods; sedimentation experiment and tracing of particles. Fall velocity depends on the particle diameter. We modeled the sedimentation of particles by dividing three different rules: Particles over 75 µm follow stokes law of soil particle. Other particles follow experimental law. The rest particles are treated as non sedimentation. Water quality simulation coupling with sedimentation model had been conducted. The simulation reproduces the long-term trend of turbidity. However, accuracy of short-term change of water quality should be improved.

Key words : fall velocity, Stokes law, sedimentation experiment, water quality simulation