変分原理を用いた河床波上の流れの再現とその適用性

APPLICABILITY OF A NEW SCHEME FOR SOLVING FLOW FIELD OVER SAND WAVES

北見工業大学	正員	中山恵介(Keisuke Nakayama)
北見工業大学大学院	学生員	堀松大志(Daishi Horimatsu)
鹿児島大学	正員	柿沼太郎(Taro Kakinuma)

1.はじめに

水圏における環境保全の観点から,河道における水質環境の 改善,生態系システムの維持等は,緊急に解決されなくてはな らない問題であると考えられる.その中で河道内に発生する瀬 と淵は,多様な生物の生息域として重要であることが知られて おり,その形成・維持メカニズムを理解することが必要とされ ている¹⁾.

瀬と淵は,ある流量以上の支配流量により卓越して形成され ていると考えられる.そのような流れが発生する場合には,特 に山地部において,瀬と淵の波長に比較して水深が大きくなり, 一般的に河道の流れの再現に用いられている長波近似されたモ デルでは限界がある^{2) 3) 4) 5}.

このような問題は,瀬と淵における流れの再現だけでなく, 砂堆の形成において流れを考慮する際の砂堆・反砂堆の区分に おいてもみられる.河床の波長が水深に比較して1/15よりも短 くなる場合,表面波の波速の推定に分散関係を考慮し,常流・ 射流の判定を行う必要があるという点である⁶.

以上のような問題を解決するためには,非静水圧の効果を考慮し,分散関係を再現できるモデルを利用する必要がある.

これまで著者らは,大きな地形変化における任意波長の強分 散関係を再現できるモデルとして,強非線形強分散内部波方程 式モデル^{7) 8)}を開発してきた.内部波方程式の適用範囲は広く, 本研究で取り扱っているような問題へは,上層を空気,下層を 水と考えることで適用できる.そこで本研究では,強非線形強 分散内部波方程式モデルを用いて,これまで再現が困難であっ た,河床波の波長が水深に比して15以下であるような場合にお ける再現を試み,その適用性を検討することを目的とする.

2. 強非線形強分散内部波方程式

強非線形強分散内部波方程式においては,非静水圧の効果が 考慮されており,また,強分散関係を高精度に再現するために, 速度ポテンシャルの概念が利用されている.基本的には多層の 方程式であり,*i*層目の界面における変位を $z = \eta_{i,j}$ (*j*=0:各 層での上の界面,*j*=1:各層での下の界面),そこでの圧力を $p_i(x,t)$ とすると,*i*層目における汎関数は以下の式で与えられ る.

$$F_{i}\left[\phi_{i}, \eta_{i,j}\right] = \int_{t_{0}}^{t_{1}} \iint_{A} \int_{\eta_{i,0}}^{\eta_{i,1}} \left\{ \frac{\partial \phi_{i}}{\partial t} + \frac{1}{2} \left(\nabla \phi_{i}\right)^{2} + \frac{1}{2} \left(\frac{\partial \phi_{i}}{\partial z}\right)^{2} + gz + \frac{p_{i-j} + P_{i}}{\rho_{i}} \right\} dz dA dt$$

$$\tag{1}$$

$$P_{i} = \sum_{k=1}^{j-1} (\rho_{i} - \rho_{k}) g h_{k}$$
⁽²⁾

ここで, ϕ_i : *i* 層における速度ポテンシャル, *g*:重力加速度, ρ_i : *i* 層の密度, p_i : *i* 層下面の圧力, である.

流速ポテンシャルの再現のために,べき乗で展開される式(3) を用いることとする.

$$\phi_i(x, z, t) = \sum_{\alpha=0}^{N-1} Z_{i,\alpha} \{z, h_i(x)\} f_{i,\alpha}(x, t)$$

$$\equiv Z_{i,\alpha} f_{i,\alpha}$$
(3)

ここで, $Z_{i,\alpha}$: *i*層目における次数 α の鉛直分布関数, $f_{i,\alpha}$: *i*層目における次数 α の重み,である.

式(3)を式(1)に代入することにより,以下に示されるオイ ラー-ラグランジアン方程式が得られる.これが,強非線形強分 散内部波方程式である.

$$Z_{i,\alpha}^{\eta_{i,1}} \frac{\partial \eta_{i,1}}{\partial t} - Z_{i,\alpha}^{\eta_{i,0}} \frac{\partial \eta_{i,0}}{\partial t} + \nabla \left(\int_{\eta_{i,0}}^{\eta_{i,1}} Z_{i,\alpha} Z_{i,\beta} dz \nabla f_{i,\beta} \right)$$
(4)

$$-\int_{\eta_{i,0}}^{\eta_{i,1}} \frac{\partial Z_{i,\alpha}}{\partial Z} \frac{\partial Z_{i,\beta}}{\partial Z} dZ f_{i,\beta} = 0$$

$$Z_{i,\beta}^{\eta_{i,j}} \frac{\partial f_{i,\beta}}{\partial t} + \frac{1}{2} Z_{i,\beta}^{\eta_{i,j}} Z_{i,\gamma}^{\eta_{i,j}} \nabla f_{i,\beta} \nabla f_{i,\gamma}$$

$$+ \frac{1}{2} \frac{\partial Z_{i,\beta}^{\eta_{i,j}}}{\partial Z} \frac{\partial Z_{i,\gamma}^{\eta_{i,j}}}{\partial Z} f_{i,\beta} f_{i,\gamma} + g \eta_{i,j} + \frac{p_{i-j} + P_i}{\rho_i} = 0$$
(5)

本研究では, 表面波に着目した再現を行うため2層のみ考慮し, 上層を空気, 下層を水とする.鉛直分布関数を式(6)のように定 義することにより,最終的に上層の方程式(7),(8)と下層の方 程式(9),(10)が得られる. 上層の方程式:

$$Z_{i\alpha} = z^{\alpha} \tag{6}$$

$$\eta^{a} \frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{1}{\alpha + \beta + 1} \nabla \left(\eta^{\alpha + \beta + 1} \nabla f_{1,\beta} \right)$$
(7)

0

$$-rac{lphaeta}{lpha+eta-1}\eta^{lpha+eta-1}f_{1,eta}=$$

$$\eta^{\beta} \frac{\partial f_{1,\beta}}{\partial t} + \frac{1}{2} \eta^{\beta+\gamma} \nabla f_{1,\beta} \nabla f_{1,\gamma}$$

$$+ \frac{\beta \gamma}{2} \eta^{\beta+\gamma-2} f_{1,\beta} f_{1,\gamma} + g \eta + \frac{p_1}{\rho_1} = 0$$
(8)

下層の方程式:

$$\eta^{a} \frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{1}{\alpha + \beta + 1} \nabla \left\{ \left(\eta^{\alpha + \beta + 1} - b^{\alpha + \beta + 1} \right) \nabla f_{2,\beta} \right\}$$

$$- \frac{\alpha \beta}{\alpha + \beta - 1} \left(\eta^{\alpha + \beta - 1} - b^{\alpha + \beta - 1} \right) f_{2,\beta} = 0$$
(9)

$$\eta^{\beta} \frac{\partial f_{2,\beta}}{\partial t} + \frac{1}{2} \eta^{\beta+\gamma} \nabla f_{2,\beta} \nabla f_{2,\gamma}$$

$$+ \frac{\beta \gamma}{2} \eta^{\beta+\gamma-2} f_{2,\beta} f_{2,\gamma} + g \eta + \frac{p_1 + (\rho_2 - \rho_1)gh_1}{\rho_2} = 0$$
(10)

鉛直分布関数の再現次数を高くすることにより,強非線形強 分散表面波の再現を行うことが出来る.これまでの研究で,次 数6までを考慮することにより,微小振幅における分散関係を完 全に再現することが出来ることが報告されている.ちなみに, 次数を1つのみ考慮した場合,通常河川の流れの再現に用いられ る長波近似された浅水流方程式による解が再現される.式(7)か ら式(10)までを解く計算スキームについては,Kakinuma・ Nakayama⁷⁾を参考にしていただきたい.

3.正弦波で与えられる河床波上の流れの検討

河床波の振幅,波高が変化することにより,水面形がどのように現れるかを検討するために,図-1に示されるような正弦波で再現される河床波上での流れの検討を行った

(1) 計算領域と条件

図-1に示される計算領域を600のメッシュで区切り,両端に波 長に応じた距離の一定勾配を持った河床を与え,その中央に 12ヶ分の河床波を設置した.1つの河床波は40のメッシュにより 再現されるものとし,ブシネスク方程式等を利用して波を再現 する場合に最低必要であるといわれる30ヶのメッシュ数より多 くした.

上流端の境界条件は水位一定,流速は放射条件を与え,下流端は水深,流速ともに放射条件を与えた.水路幅は0.3mとした. 表面波に対する検討であるため,2層における上層には密度 1.000kg/m³,下層には1000kg/m³を与えた.CFL条件は0.1程度を 与えた.

計算では,上流における一定勾配河床から正弦波で再現され る河床への変化点,および下流におけるその逆の変化点におい て,特殊な波が発生したため,河床波上での流れの検討には, その影響のない中央における8から9波長目の河床波上の流れを 検討対象とした.計算は,定常状態に達するまで行われた.本 研究で対象とした流れの条件は,表-1に示されるとおりのもの であり,それらの条件を与えた意義については,各節において 詳細を記す.

(2) 長波近似可能量域における検討

河床波の波長が水深に比して大きな場合,長波近似を利用することが出来,通常のフルード数による水面波の評価を行うことが出来る.本節では,水深波長比に1/12,河床波の振幅に0.025m,フルード数約0.29を,それぞれ与えることにより,河床波と逆位相の水面形が,本モデルを利用することにより再現されることを確認した.

その結果,予想通りに河床波と逆位相の水面波が再現された. その傾向は次数を大きくしてもほとんど変わりなく,水深波長 比が1/12である場合,長波近似でも比較的再現性が良いことが 確認された(図-2).但し,水面形や河床波直上での流速を詳細 に検討すると,次数2以上と次数1との結果では数%の違いが発生 していたことを記しておく.

(3) 水深波長比が1/4およびフルード数が0.29での検討

続いて,前節と同じフルード数0.29を与え,水深波長比を1/4



図-1 正弦波を河床波として与えた場合の計算領域.

表-1 正弦波を河床波として与えた場合の計算条件

ſ		流量	水路長	河床波	河床波長
		Q(m ³ /s)	(m)	Hb(m)	(m)
Ī	case1	0.003	9	0.025	0.6
Ī	case2	0.003	3	0.025	0.2
Ī	case3	0.003	3	0.003	0.2
	case4	0.009	3	0.025	0.2



まで増加した場合における再現計算を行った(図-3).その際, 河床波の波高は前節のケースと同様な0.025mを与えた.次数1で ある長波近似のケースにおいては,フルード数が0.29であるた め,河床波と逆位相の水面波が発生することが確認された.逆 に,次数が2以上になると,河床波の山の部分で水面が盛り上が り,同位相の表面波が再現されることが確認された.



しかし,分散関係を利用して線形な微小振幅の波速を推定す ると0.535 m/sであり,水深平均流速0.2 m/sよりも大きく,逆 位相の表面波が発生する条件であることが分かる.次数2以上で 同位相の表面波が発生した理由として,2つの原因が考えられる. 1つ目は河床波の振幅が大きく,微小振幅理論の適用範囲外で あった.もう一つは,一様流が存在することによる非線形効果 のため,微小振幅理論の適用範囲外であったというものである.

以上の2つの要因のうち,どちらが主たる要因であるかを究明 するために,河床波の振幅を0.003 mとし,微小振幅理論の適用 が可能な範囲での再現計算を行った(図-4).振幅が小さくなっ たことにより,全ての次数において河床波と同様に,表面波と 流速が正弦波として再現された.しかし,次数1での表面波は逆 位相であるが,それ以上の次数では同位相であるという結果が 得られた.また,河床波直上の流速に着目すると,次数1とそれ 以外で大きな差が生じていることが確認された.この結果,水 深波長比が大きくなると,一様流の存在による非線形効果によ り,表面波の形状が大きく異なることが分かった.

(4) 水深波長比が1/4およびフルード数が0.86での検討

前節で,一様流が存在することにより,非線形効果が大きく なる場合があり,長波近似では流れの再現が不十分であること が示された.本節では,その効果に加えて,分散関係を考慮す ることにより,長波近似された波速よりも実際の波速が小さく なる効果による流れ場の変化に対する検討を行った.流量を3 I/sから9 I/sへと増加させ,平均流速を約0.6 m/sとした.長波 近似による波速は0.7 m/sであり,分散関係を考慮した波速は 0.53 m/sであるため,分散関係を考慮できる次数2以上である場 合,長波近似である次数1と大きな違いが現れることが期待され



る.

次数1である場合,波速が平均流速よりも大きいため,いわゆ る常流状態の表面波が再現された(図-5).その結果を次数2以上 と比較すると,その差は明らかであった.例えば,次数2である 場合,弱分散性を考慮することが出来るため,波速は平均流速 よりも遅くなり,河床波と同位相の表面波が発生し易くなる. その結果,前節で述べた非線形効果と相まって非常に大きな振 幅の表面波が発生したものと考えられる.

また,次数が2以上では同様な傾向が得られているが,その値 自体に大きな変化が生じていることも確認された.次数が大き くなることにより表面波の尖り具合が滑らかになるというもの である.この傾向は,ソリトンの再現においても同様に見られ た傾向であり,大きな次数を用いて,強非線形強分散関係の波 を再現する必要があることを示すものである.

本研究で提案している強非線形強分散内部波方程式の大きな 特徴は,流速の鉛直分布を把握することが出来る点である.そ こで河床波上の鉛直流速分布を計算した(図-6).長波近似であ る次数1では,鉛直方向に一様な水平流速が再現されていること が確認された.次数2以上になると,鉛直分布を再現する際に用 いる関数の次数の増加にともなって,その再現形状が滑らかに なっていることが分かる.大きな特徴として,次数を4まで考慮 した場合,表面波の山周辺において,逆流域が再現されていた. 強非線形強分散内部波方程式は,ポテンシャルを仮定している ため,渦度を考慮することが出来ないが,波形が急激に変化す ることによる淀み域のような領域を再現できる可能性があるこ とを示していると考えられる.以上の結果より,河床波の波長 が水深に比して小さい場合,本研究では4の場合,長波近似によ



る再現には大きな限界があり、少なくともブシネスクタイプの 方程式に対応する、次数2または次数3を用いた再現計算を行う 必要があることが分かった.

4.おわりに

変分原理に基づく強非線形強分散内部波方程式を利用して, 河床波上における流れを再現し,その結果の検討を行い,以下 のような結論を得た.

(1) 強非線形強分散内部波方程式モデルを用いて水深河床波 波長1/12の再現計算を行い,常流状態である場合,次数3までの 間で,逆位相の表面波が再現されることが確認された.

(2) 次数に関係なく常流状態であっても,一様な流れが存在することによる非線形効果により,水深河床波波長が1/4である場合,同位相の表面波が現れることが分かった.

(3) 長波近似だと常流であるが,分散関係を考慮することに より波速が流速よりも小さくなる場合においては,最低でも次 数2以上を用いた再現計算を行うことが必要であることが分かった.

参考文献

- 1)藤田正司,道上正規:千代川における淵の構造と魚類の生息, 水工学論文集,第40巻,pp.181-187,1996.
- 2) 上林悟, 長谷川和義: 山地河川の三次河床波に関する水理学的 解析, 土木学会北海道支部論文集, 第53号, pp.32-37, 1997.
- 3) 竜澤宏昌,林日出喜,長谷川和義: 渓流の小規模河床形態に関 する研究 魚類等の生息環境保全対策への応用を目指して , 土木学会論文集 ,第656巻/ -52号,pp.83-101,2000.



- 4)中山恵介,佐藤圭洋,堀川康志:CIP法を用いた浅水流方程式の 数値計算手法の開発,水工学論文集,第42巻, pp.1159-1164, 1998.
- 5) 中山恵介, 堀川康志, 三上卓哉: 射流場におかれた円柱周辺の 流れの解析, 水工学論文集, 第43巻, pp.365-370, 1999.
- 6) 河村三郎:土砂水理学,森北出版株式会社, pp.107-148, 1982.
- Kakinuma T., K. Nakayama: Numerical simulation of internal waves using a set of fully nonlinear internal wave equations, Annual Journal of Hydraulic Engineering, JSCE, Vol. 51, pp.169-174, 2006.
- 8) 柿沼太郎,中山恵介: 渦度を考慮した非線形波動方程式による 表面波及び内部波の数値解析,海岸工学論文集,第54巻,印刷 中,2007.

(2007.12.20受付)