非構造格子に基づく浅水流計算モデルの開発と 数値実験

DEVELOPMENT OF NUMERICAL MODEL FOR SHALLOW WATER EQUATIONS ON UNSTRUCTURED GRID AND NUMERICAL EXPERIMENTS

赤穗 良輔¹·肖 鋒²

Ryosuke AKOH and Feng XIAO

¹正会員 工博 東京工業大学 総合理工学研究科(〒 226-8502 横浜市緑区長津田町 4259 番)
 ²非会員 理博 東京工業大学 総合理工学研究科(〒 226-8502 横浜市緑区長津田町 4259 番)

A novel finite volume method has been presented to solve the shallow water equations on triangular unstructured grid. Keeping both PV(Point Value) and VIA(Volume Integrated Average) as the model variables and updating the boundary PVs through a local Riemann solver make the formulation much easier to be extended to unstructured grids with local reconstruction over single grid cell. We present a two dimensional formulation for shallow water equations on triangular unstructured grid of high order accuracy. Numerical oscillation can be effectively eliminated through the use of the reconstructions of oscillation free interpolation functions. We do the realistic Tsunami simulation and validate our simulator by comparison with the observed data.

Key Words: Triangular grid, Shallow water equations, CIP, Finite volume method

1. 序論

高精度な浅水流計算モデルを構築するためには,高 次精度の定式化に加え,長期的な時間積分に伴う質量 保存性の考慮や衝撃波の位置を正確に捉えることが必 要である.また,複雑境界を高解像度に捕獲できる非 構造格子への拡張にも関心が集まっており,有限要素法 や有限体積法による浅水流計算モデルの開発^{1,2,3)}や実 際の水理問題へ適用した研究が盛んに行われている.^{4,5)}

一方で近年,我々は高精度かつ Robust な離散化手法 である CIP/Multi-Moment 有限体積法の開発を行ってき た.⁶⁾本手法は,ある物理量に対して複数の計測量(" モーメント"と呼ぶ)を離散変数として取り扱う"マルチ モーメントの概念"に基づいており,局所的に高次補間 関数を構築可能なことから非構造格子への拡張が従来の 高精度有限体積法よりも容易であるという利点を持つ.

文献⁷⁾では,本手法による浅水波方程式への定式化 を提案し,様々なベンチマークテストについて良好な 結果を得ることに成功した.しかし,海底勾配項につい ての精度検証,コリオリ力や摩擦力など外力項の検討 は行っておらず,また実際の水理問題への適用は行って いなかった.そこで,本研究では,海底勾配項に対する より高精度な定式化方法を提案し,また外力項に対する 定式化,遡上計算方法の導入を行うことで,より実践的 な浅水流計算モデルの提案を行う.

本論文では,第2章で数値計算手法の概要,第3章で 浅水波方程式への定式化について説明する.第4章で は,幾つかのベンチマークテストを行い,第3章で示した定式化の妥当性について検討する.第5章では、数 値実験として2004年インド洋地震津波へ適用する.最 後に第6章で本論文の結論を述べる.

2. 数值計算手法

本章では、以下の二次元双曲型方程式に対する定式 化を示すことで、三角形非構造格子を用いた CIP/Multi-Moment 有限体積法の概要を説明する.

$$\frac{\partial q}{\partial t} + \frac{\partial F(q)}{\partial x} + \frac{\partial G(q)}{\partial y} = 0.$$
(1)

ここで, F(q), G(q) は x, y 方向の非粘性流束を表す.

(1) モーメントの定義

空間に分布する q(x,y,t) に対し,積分平均値 (VIA:Volume Integrated Average)および離散点における 値 (PV:Point Value)を定義し離散変数として取り扱う.

$$\overline{{}^{V}q_{i}} \equiv \frac{1}{\Delta s_{i}} \int_{\delta s_{i}} q(x, y, t) ds, \qquad (2)$$

PV(セル頂点 v_{ij}):

$$\overline{P_{v}q}_{ij} \equiv q(v_{ij}, t) \quad (j = 1, 2, 3),$$
 (3)



図-1 モーメントの配置

PV(セル境界の中点 m_{ii}):

$$\overline{P_m q}_{ij} \equiv q(m_{ij}, t) \quad (j = 1, 2, 3).$$
 (4)

ただし, δs_i , Δs_i はそれぞれセル *i* の計算領域および面 積を表している.各モーメントの配置を図-1に示す.

(2) 補間関数の構築

本研究では,各セル内に定義した複数のモーメント を用いて三次精度となる二次元二次補間関数を構築す る.ここで,三角形セル上で補間関数を構築する場合 に有効である面積座標を用いる.図-2に示す三角形の 面積座標 (*L*₁, *L*₂, *L*₃) と Cartesian 座標 (*x*, *y*) の間には以 下の1対1の対応関係が成立する.

$$\begin{pmatrix} x \\ y \\ 1 \end{pmatrix} = \begin{pmatrix} x_1 & x_2 & x_3 \\ y_1 & y_2 & y_3 \\ 1 & 1 & 1 \end{pmatrix} \begin{pmatrix} L_1 \\ L_2 \\ L_3 \end{pmatrix}$$
(5)

本論文で用いる補間関数は以下のようになる.

$$\mathbf{q}_{i}(L_{1}, L_{2}, L_{3}) = a_{1}L_{1} + a_{2}L_{2} + a_{3}L_{3} + a_{4}L_{1}L_{2} + a_{5}L_{2}L_{3} + a_{6}L_{3}L_{1} + (a_{7}L_{1} + a_{8}L_{2} + a_{9}L_{3})L_{1}L_{2}L_{3}$$
(6)

ここで係数 *a*₁,...,*a*₉ を決める際に必要な 9 つの拘束条 件は,セル内に定義された7つのモーメントとセル中 心の x, y 方向の勾配より与える.ただし,セル中心の 勾配は離散変数ではなく, PV,VIA より間接的に求め る.また,セル中心の勾配に対して TVD(total variation diminishing) 制限をかけることで数値振動を抑制するこ とが可能である.⁸⁾

(3) Moment の時間発展

各モーメントは,式(1)より得られる以下の様な時間 に関する常微分方程式より計算を行う.

• VIA :

$$\frac{d^{\overline{V}q_i}}{dt} = -\frac{1}{\Delta s_i} \int_{\delta s_i} \left(\frac{\partial F(q)}{\partial x} + \frac{\partial G(q)}{\partial y} \right) ds,$$

$$= -\frac{1}{\Delta s_i} \sum_{j=1}^3 \int_{\delta l_{ij}} \left(\mathcal{F}_{ij} \cdot n_{xij} + \mathcal{G}_{ij} \cdot n_{yij} \right) dl.$$
(7)

• PV :

$$\frac{d^{\overline{P}}\overline{q}_{ij}}{dt} = -\left(\partial_x \mathcal{F}_{ij} + \partial_y \mathcal{G}_{ij}\right),\tag{8}$$

ただし, $n = (n_x, n_y)$ は各境界の外向き単位法線ベクト ルを示している.また,時間積分法としては,三次精 度 TVD Runge-Kutta 法を適用する.

ここで,式(7)の $\mathcal{F} = F(q) \mathcal{E} \mathcal{G} = G(q)$,式(8)の $\partial_x \mathcal{F} = \partial F(q) / \partial x \ge \partial_y \mathcal{G} = \partial G(q) / \partial y$ は, 流束関数およ び流束関数の一階微分値に対し整合性を持った数値近 似式を表している . 本論文では以降, それぞれを VIA お よび PV の数値流束と呼ぶ.

(4) 数値流束の評価

数値流束の評価するためには,着目する離散点にお ける流束の連続性を考慮する必要がある.

まず, VIA について考えると, PV がセル境界におい て連続となる様に定義されていることから,流束もセル 境界において連続であると見なすことができる.よっ て、数値流束は対応するセル境界上に定義された PV を 用いて直接的に評価する.本研究では,式(7)の線積分 を三次精度のラグランジュ補間法による数値積分を用 いて評価する.

次に, PV について考慮すると, 隣接する各セルの補間 関数より離散点上の一階微分値 $\partial_x^{\pm}q, \partial_y^{\pm}q$ を求めた場合, これらは必ずしも一致しない. すなわち, 各離散点にお いて x, y 方向の一階微分値に対する局所的な Riemann 問題が存在する. PV の数値流束は, この Riemann 問 題を適切な近似 Riemann 解法を用いて解くことで評価 する.

本研究では,近似 Riemann 解法として LLF(local Lax-Friedrichs) Riemann Solver を用いて次式より求める.

$$\partial_{x}\mathcal{F}_{ij} = \frac{1}{2} \left\{ \partial_{x}F\left(\partial_{x}q_{ij}^{-}\right) + \partial_{x}F\left(\partial_{x}q_{ij}^{+}\right) - \alpha_{ij}\left(\partial_{x}q_{ij}^{+} - \partial_{x}q_{ij}^{-}\right) \right\}$$
$$\partial_{y}\mathcal{G}_{ij} = \frac{1}{2} \left\{ \partial_{y}G\left(\partial_{y}q_{ij}^{-}\right) + \partial_{y}G\left(\partial_{y}q_{ij}^{+}\right) - \beta_{ij}\left(\partial_{y}q_{ij}^{+} - \partial_{y}q_{ij}^{-}\right) \right\}$$
(9)

ここで, $\partial_x F(\partial_x q_{ii}^{\pm}), \partial_y G(\partial_y q_{ii}^{\pm})$ は, $\partial_x q_{ii}^{\pm}, \partial_y q_{ii}^{\pm}$ を用い て評価した流束関数の一階微分値である.また $\alpha =$ $|\partial F/\partial q|, \beta = |\partial G/\partial q|$ は, それぞれ x, y 方向の特性速度 を示し,各離散点に定義された PV を用いて直接評価 する.

3. 浅水波方程式への定式化

本章では,浅水波方程式への定式化について記述する. まず,基礎となる海底勾配項を含んだ二次元浅水波方 程式は,保存変数を $q = [h, M, N]^T$,流束をF(q), G(q), 海底勾配項を S_b とすると次のように書き表される.

$$\frac{\partial q}{\partial t} + \frac{\partial F(q)}{\partial x} + \frac{\partial G(q)}{\partial y} = S_b,$$

$$F = \begin{bmatrix} M \\ \frac{M^2}{h} + \frac{gh^2}{2} \\ \frac{MN}{h} \end{bmatrix}, G = \begin{bmatrix} N \\ \frac{MN}{h} \\ \frac{N^2}{h} + \frac{gh^2}{2} \end{bmatrix}, S_b = \begin{bmatrix} 0 \\ -gh\frac{\partial z}{\partial x} \\ -gh\frac{\partial z}{\partial y} \end{bmatrix}.$$
(10)

ここで, h は水深, M, N はそれぞれ x, y 方向の運動量, g は重力加速度,z は海底地形の高さである.

(1) 海底勾配項の取り扱い

支配方程式を式 (10) とする空間に静止条件 (h + z = const, M = 0, N = 0)を与えた場合,その空間における物理量は外乱を与えない限り時間的に変化しない ($\partial q/\partial t = 0$)はずである.この条件を満たすためには,式 (10)に静止条件を代入することで得られる関係式,

$$\frac{\partial}{\partial \mathbf{x}} \left(\frac{gh^2}{2} \right) = -gh \frac{\partial z}{\partial x}, \quad \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{gh^2}{2} \right) = -gh \frac{\partial z}{\partial y} \tag{11}$$

が保持される様に離散化を行う必要がある.以降,式 (11)を"C-Property(Conservation Property)"と呼ぶ.

本研究では, C-Property を保持するために海底勾配 項を水位 H = h + z を含んだ以下の形に書き換える.

$$-gh\frac{\partial z}{\partial x} = -gh\frac{\partial H}{\partial x} + \frac{\partial}{\partial x}\left(\frac{gh^2}{2}\right),$$

$$-gh\frac{\partial z}{\partial y} = -gh\frac{\partial H}{\partial y} + \frac{\partial}{\partial y}\left(\frac{gh^2}{2}\right).$$
 (12)

すると *H* を離散化するので,静止条件では式(12)の右 辺第1項が共に0となり,また第2項が C-Property を 保持するように働く定式化を構築することができる.

(2) モーメントの時間発展

保存変数 *q* に加え水位 *H* に対しても PV と VIA を定 義する.まず, VIA は次の時間発展式より更新を行う.

$$\frac{d^{\overline{V}q_i}}{dt} = -\frac{1}{\Delta s_i} \sum_{j=1}^{3} \int_{\delta l_{ij}} \left(\mathcal{F}_{ij} \cdot n_{xij} + \mathcal{G}_{ij} \cdot n_{yij} \right) dl + \frac{1}{\Delta s_i} \int_{\delta s_i} S_b ds.$$
(13)

数値流束 F,Gは, セル境界の PV より直接評価する.

ここで,海底勾配項の積分については文献⁷⁾で提案 した方法では二次精度に落ちる問題があった.本研究 では三次精度を維持する為に,式(12)の第1項の積分 を以下の様にして求める.

- セル内に構築した補間関数 (式 (6)) より, セルの重 心における h, ∂H/∂x, ∂H/∂y の値を求める.
- セル頂点・セル境界の中点と重心の計7点における 値を拘束条件として、各セル内にgh∂H/∂x,gh∂H/∂y についての二次元二次補間関数を次式より構築する.

$$\mathbf{q}_{i}(L_{1}, L_{2}, L_{3}) = b_{1}L_{1} + b_{2}L_{2} + b_{3}L_{3} + b_{4}L_{1}L_{2} + b_{5}L_{2}L_{3} + b_{6}L_{3}L_{1} + b_{7}L_{1}L_{2}L_{3}$$
(14)

3.2 で求めた補間関数を積分して得られた値を, 第1 項の積分値とする.

第2項の積分は数値流束と同様の方法, すなわちガウ スの発散定理を適用し,線積分に対してラグランジュ補 間による数値積分を用いて評価する. 次に PV は,式(10)に式(12)を代入し,流束の空間微 分項と海底勾配項を足し合わせることで得られる次式 に基づき時間発展計算を行う.

$$\frac{d^{\overline{P}q_{ij}}}{dt} = -\left(\partial_x \mathcal{F}_{ij} + \partial_y \mathcal{G}_{ij}\right) + S_{ij} \equiv -\left(\partial_x \mathcal{F}'_{ij} + \partial_y \mathcal{G}'_{ij}\right), \quad (15)$$

$$\partial_x F' = \begin{bmatrix} M_x \\ 2uM_x - u^2h_x + c^2H_x \\ -uvh_x + vM_x + uN_x \end{bmatrix}$$

$$\partial_y G' = \begin{bmatrix} N_y \\ -uvh_y + vM_y + uN_y \\ 2vN_y + -v^2h_y + c^2H_y \end{bmatrix}$$
(16)

ただし,u = M/h,v = N/h, $c = \sqrt{gh}$ である.静止条件では(16)の各項が0となり, C-Propertyを保持した定式化になっている. PVの数値流束は,式(9)に示すLLF Riemann Solverを用いて評価する.

(3) コリオリカおよび海底摩擦力に関する取り扱い

海底勾配項以外の外力項として,コリオリカの影響 を考慮した S_c および海底摩擦力の影響を考慮した S_f がある.本研究ではそれぞれ次式より与える.

$$S_c = [0, f_c N, -f_c M]^{\mathrm{T}}$$
 (17)

$$S_{f} = \begin{bmatrix} 0 \\ \tau_{x} = \frac{gn^{2}}{h^{\frac{7}{3}}} M \sqrt{M^{2} + N^{2}} \\ \tau_{y} = \frac{gn^{2}}{h^{\frac{7}{3}}} N \sqrt{M^{2} + N^{2}} \end{bmatrix}$$
(18)

ここで, f_c はコリオリ係数, n はマニング係数を表す. 本研究では, Fractional step 法を用いた導入を行う. 具体的には, VIA に対する外力項の計算については, 海 底勾配項の第1項と同様の方法よりセル内における積 分量を求める. 一方, PV に対する外力項は離散点に定 義された PV の値を直接用いて評価する.

(4) 遡上計算

本研究では,移動境界手法として計算格子を固定した Euler 的手法を用いる.本手法は,陸地領域まで含めて計算格子を作成し,陸地には人工的に薄い水深を設定することで,全領域を計算する.また,水際近傍に位置するモーメントに対しては,若干の特殊操作を加えた時間発展計算を行う.

a) 陸水判定

本研究では, セル・セル境界・セル頂点に対して, そ れぞれ以下のような陸域・水際・水域の判定を行う.

1. セル:各時間ステップの^{Vh}より判定

- 陸域: $\overline{Vh} = \varepsilon$.
- 水域: $\overline{Vh} > \varepsilon$.

2. セル境界:隣接するセルの陸水判定結果より設定

- •陸域:両側のセルが共に陸域.
- 水域:両側のセルが共に水域.
- 水際:一方のセルが陸域,他方が水域.
- 3. セル頂点: 隣接するセルの陸水判定結果より設定
 - ●陸域:隣接するセルの一つ以上が陸域.
 - 水域:隣接する全てのセルが水域.
- b) Moment に対する特殊操作

水深の最少値を $h_{\min} = \varepsilon \ge 0$,また各計算 step にお いて $h \le \varepsilon \ge c$ となる領域の運動量をを強制的に 0 とする. 具体的には以下の特殊操作を行う.

- $\overline{Vh} = \varepsilon$ の場合, $\overline{VM} = 0$, $\overline{VN} = 0$ とする.
- $\overline{{}^{P}h} \leq \varepsilon$ の場合, $\overline{{}^{P}h} = \varepsilon, \overline{{}^{P}M} = 0, \overline{{}^{P}N} = 0$ とする.

更に,陸域のセルから水が逆流しないように,水際の 運動量 M,Nの PV に対し,以下のような制限を加える.

1.+ 側のセルが陸域の場合

$$M = \min(0, M), \quad N = \min(0, N),$$
 (19)

2. - 側のセルが陸域の場合

$$M = \max(0, M), \quad N = \max(0, N),$$
 (20)

ここで,水際のセル境界上に定義された陸域の PV に ついては周りのセルの VIA より補間して値を更新する. また,VIA を更新する際,陸域の頂点を含むセル境界 の数値流束は,セル中心の PV のみを用いて評価する.

4. 数値テスト

本章では,幾つかのベンチマークテストを行うことで,第3章で示した各定式化の妥当性を評価する.尚, 特に明記していない場合はSI単位を用いている.また, 重力加速度gは9.81[m/s²]として計算を行う.

(1) 精度検証

海底勾配項を含めた本定式化の計算精度を検証する 数値テストを行う. 海底地形および初期条件を以下のように定める.

$$\begin{cases} z(x, y) = \sin(2.0\pi x), \\ h_0(x, y) = 10.0 + \exp(\sin(2.0\pi x))\cos(2.0\pi y), \\ M_0(x, y) = \sin(\cos(2.0\pi x))\sin(2.0\pi y), \\ N_0(x, y) = \cos(2.0\pi x)\cos(\sin(2.0\pi y)). \end{cases}$$
(21)

また、上下左右とも周期境界条件を与え、計算格子には、 正方形格子の左上と右下の頂点を結んだ対角線で分割 した三角形格子を用いる.

ここでは、衝撃波が解に現れないように計算終了時刻 を t = 0.05 とし、セル数 1280000 の結果を半解析解と見 なして、誤差の収束性の検証を行う. 表-1 に h の VIA に

表-1 h に対する L¹ 誤差および計算精度

セル数	<i>L</i> ¹ 誤差	精度
1250	2.28E - 3	-
5000	3.57E - 4	2.67
20000	4.96E - 5	2.85
80000	6.38 <i>E</i> – 6	2.96

ついての L₁ 誤差および精度のオーダーを示す. この結 果より,本定式化は滑らかな解の場合,非線形問題に 対しても三次精度を保持していることがわかる.

(2) Rossby の孤立波

本問題では,重力加速度g=1,コリオリ係数fc=y とすることで,支配方程式を無次元化した赤道ベータ面 浅水波方程式としている.計算領域[-24,24]×[-12,12] とし,上下を壁境界,左右を周期境界に設定し,以下の初 期条件を与える.

$$\begin{cases} h_0(x, y) = 1 + \phi(x) \frac{3+6y^2}{4} \exp(-0.5y^2) \\ u_0(x, y) = \phi(x) \frac{-9+6y^2}{4} \exp(-0.5y^2), \\ v_0(x, y) = \phi_x(x) 2y \exp(-0.5y^2), \end{cases}$$
(22)

ただし, $\phi(x)$ および $\phi_x(x)$ は次式より与えられる.

$$\begin{cases} \phi(x) = 0.771B^2 \operatorname{sech}(Bx), \\ \phi_x(x) = -2B\phi(x) \tanh(Bx), \\ B = 0.395 \end{cases}$$
(23)

本問題は,初期に分布された孤立波が一定の位相速 度で形状を維持しながら伝播する.このような伝播は, 線形波動力学と非線形性との絶妙なバランスのもと成 り立っており,非線形問題に対する計算手法の分散性と 散逸性を検証するのに用いられる.⁹⁾尚,上記の条件を用 いると時刻 *t* = 120 に孤立波が初期位置に戻ることが半 解析的に求められている.

ここでは、二次精度有限体積法(FV2)との比較を行う. ただし、FV2 は離散変数の数とセル数は等しくなるの に対し、本手法の離散変数の数はセル数の約3倍となる. そこで、本論文では計算セル数と離散変数の数につい て考慮した比較を行う.

まず,図-3に時刻t = 120におけるhの等高線図を示 す.同じセル数の計算格子を用いた(a)と(c)の比較よ り,FV2の結果が拡散的で初期形状を維持できていな いのに対し,本手法は数値拡散が小さく,中心位置が 厳密解となる[0,0]により近い結果が得られている.ま た(b)と(d)の比較より,本手法は計算格子が4倍,離 散変数の数も約1.3倍となるFV2と拡散・移動後の位 置共に同程度の結果を得られている事が分かる.

より詳細に比較するため,図-4にセル数160000を用いたFV2(図-3(b))とセル数40000を用いた本手法(図-



図-4 hの最大値の時間履歴

表-2 計算時間の比較

	セル数	離散変数の数	計算時間
FV2	160000	160000	988[s]
Present	40000	120601	629[s]

3(d))の計算における h の最大値の時間履歴を示す. この結果より若干ではあるが,本手法の方が良好な結果となっている事が分かる.

更にそれぞれの計算時間を表-2 に示す.本問題の計 算時間は FV2 の約 2/3 倍であり,計算コストについて も十分実用的であると考えられる.

(3) 遡上問題

ここでは, Thacker¹⁰⁾ によって提案された解析解を持 つ遡上モデル検証問題を行う.計算領域[-4000,4000]× [-4000,4000] とし,次式より与えられるボール状の海 底地形に対し,

$$z(x,y) = \begin{cases} -D_0 \left(1 - \frac{r^2}{L^2} \right), & \text{if } r \le R_0, \\ -D_0 \left(1 - \frac{R_0^2}{L_2} \right), & \text{otherwise,} \end{cases}$$
(24)

以下の初期条件を与える.

$$\begin{cases} H_0(x, y) = D_0 \left[\frac{(1 - A^2)^{1/2}}{1 - A} - 1 - \frac{r^2}{L^2} \left\{ \frac{1 - A^2}{(1 - A)^2} - 1 \right\} \right], \\ M_0(x, y) = 0, \quad N_0(x, y) = 0. \end{cases}$$
(25)



図-5 x軸による Hの断面図 (実線:計算結果,破線:厳密解)

ただし,rおよびAはそれぞれ次式より与えられる.

$$r = \sqrt{x^2 + y^2}, \quad A = \frac{L^4 - R_0^4}{L^4 + R_0^4}$$
 (26)

また,各定数をそれぞれ $D_0 = 1.0$,L = 2500, $R_0 = 2000$ として計算を行う.セル数 12800,時間ステップ $\Delta t = 0.05$ とし、また,陸水判定の微小量 $\varepsilon = 0.05$ とし て計算を行った.

図-5 に各時刻における x 軸による断面図を示す. 実 線が計算結果,破線が厳密解を表している.本定式化 より,緩やかな勾配を持つ陸域に遡上する問題へ適用す ることが可能であることが分かる.しかし,本計算で 用いた ε が十分小さな値ではないため,時間と共に厳 密解との挙動の差が大きくなっている.今後は,水際 付近における人口粘性の導入や補間関数のセル中心勾 配にかける制限を変更することで,より小さな ε で計 算できるように改善する必要がある.

5. 数值実験

本章では,2004年のインド洋地震津波を対象とした 数値実験について記述する.初期条件として,海底面 の変形量¹¹⁾を水位 H の変位量として用いる.また,海 底地形データは ETOPO2 Bathymetric Data¹²⁾を元に作 成した.図-6に(a)初期水位と(b)時刻 20000[s] におけ る水位の等高線図を示す.

本モデルの検証として,海岸付近における最大水位に ついて計測データとの比較を行う.本研究では,Chulalongkorn 大学の Dr.Anat より提供して頂いた DPRI, DR.Nakorn, Dr.Chookeat による三種類の計測データを 用いる.各データはそれぞれ異なる方法,異なる位置で 計測されているが,データ間に整合性が確認できること から,検証に用いるのに妥当であると考えられる.



図-7 計算結果 (黒) と計測データ (DPRI:緑, Dr. Nakorn:青, Dr. Chookeat:赤) の最大水位比較

図-7 に, (a) 最大水位および(b) 計測地点を示す. (a) と(b)は,縦軸が示す緯度が一致するように描写してい る.この結果より,全体的なプロファイルについて,計 測データの結果と非常に良く一致していることが確認 できる.しかし,幾つかの点では,計測データよりかな り小さな値となっていることが分かる.これは,計算結 果が水位のセル積分平均値であるのに対し計測データ は局所的な値である点,また本計算で用いた地形デー タおよび計算格子の解像度が沿岸付近において不十分 である可能性などが原因として考えられる.

6. 結論

本論文によって,得られた結果は以下のとおりである.

- 1. 海底勾配項の定式化を改良し,滑らかな解をもつ非 線形問題に対して三次精度を得ることに成功した.
- 2. コリオリカを考慮した二次元浅水波方程式に対す

る数値テストを行った.4倍細かい格子を用いた二 次精度有限体積法の結果と比較して,解の解像度お よび計算時間について本手法の優位性を確認した.

- 陸域に人工的な微小水深 ε を仮定する事で,緩やか な勾配を持つ陸域への遡上計算が可能であること を示した.また,今後はより小さな ε で計算できる ように改良が必要である.
- 2004年インド洋地震津波を対象とした数値実験を 行い、最大水位に関する計測データと比較したところ、全体的に妥当な結果を得ることに成功した.

謝辞:

第5章の数値実験で用いた各種データは, Chulalongkorn 大学の Dr.Anat に提供して頂きました.

参考文献

- Hubbard,M.E. Multidimensional Slope Limiters for MUSCL-Type Finite Volume Schemes on Unstructured Grids, J. Comput. Phys. 155 (1999) 54.
- Hanert, E., Roux, D.Y.L., Legat, V., Deleersnijder, E. An efficient eulerian finite element method for the shallow water equations, *Ocean Modelling* 10 (2005) 115-136.
- Xing,Y., Shu,C.-W. High order well-balanced finite volume WENO schemes and discontinuous Galerkin methods for a class of hyperbolic systems with source terms, *J. Comput. Phys.* 214 (2006) 567.
- 4) 重枝未玲,秋山壽一郎,重岡広美,ドライ・ウェット状態となる地形起伏がある場での氾濫流の数値シミュレーション水工学論文集,第51巻,2007年2月
- 5) 文屋信太郎, ヨハネスウェスタリンク, 非構造格子を用いた高潮・波浪・潮汐結合モデルによるハリケーンカトリーナ高潮場再現計算海岸工学論文集, 第55巻(2008) 土木学会, 316-320
- 6) 肖鋒,伊井仁志,小野寺直幸,計算流体力学 CIP マルチ モーメント法による手法コロナ社 (2009)
- 赤穂良輔, 伊井仁志, 肖 鋒, 三角形非構造格子における CIP/Multi-Moment 有限体積法による浅水波方程式の数値 モデル, 日本計算工学会論文集 Vol.2008, No.20080013.
- Ii,S., Shimuta,M., Xiao,F. A 4th-order and single-cellbased advection scheme on unstructured grids using multimoments, *Comput. Phys. Comm.* **173** (2005) 17.
- 9) Boyd, J.P. Equitorial solitary waves. part i: Rossby solitons, *J. Phys. Oceanography*, **10** (1980) 1699-1717.
- Thacker,W.C. Some Exact Solutions to the Nonlinear Shallow Water Wave Equation, *J. of Fluid Mechanics*, **107** (1981) 499-508
- 11) Takashima,M., Koshimura,S., Meguro,K. Development of possible tsunami exposure estimation module for tsunami disaster response, *Proceedings of the Fourth International Symposium on New Technologies for Urban Safety of Mega Cities in Asia* (2005) ISBN 981-05-4063-9, pp. 481-488.
- 12) http://www.ngdc.noaa.gov/mgg/image/2minrelief.html

(2009.9.30 受付)