深水域や砕波点近傍における非線形内部波の挙動

Nonlinear Characteristics of Internal Waves in a Deep-Water Region or near a Wave-Breaking Point

山下 啓1・柿沼太郎2・中山恵介3・及川正行4・辻 英一5・西川 学6

Kei YAMASHITA, Taro KAKINUMA, Keisuke NAKAYAMA, Masayuki OIKAWA Hidekazu TSUJI and Manabu NISHIKAWA

A set of nonlinear internal-wave equations, which have been derived on the basis of the variational principle without any assumptions concerning wave nonlinearity and dispersion, is applied to compare numerical results with experimental data of internal waves propagating in a deep-water region. Internal waves propagating over a uniformly sloping beach are also simulated. Internal progressive waves show remarkable shoaling after the interface reaches the critical level, after which the physical variables change discontinuously near the wave-breaking point. In the wavebreaking case of internal waves reflecting at a vertical wall, the vertical velocity of the particles in the vicinity of the interface is different from that of the moving interface on the wall, which means that the kinematic boundary condition on the interface is not satisfied.

1.序論

沿岸域では、内部セイシュや内部潮汐といった内部長 周期波のみならず、数分程度の周期の内部短周期波も観 測される.後者の発生原因としては、水底の地形や界面 の不安定性が挙げられる.こうした内部波は、広い周波 数帯域にわたる成分波間でエネルギーを交換するが、水 深波長比が大きな内部波の非線形性及び分散性の研究 は、あまり進んでいない.また、内部波の砕波は、沿岸 域の物質輸送に関与するが、界面の不安定問題や密度構 造等と相互に関連する複雑な機構を有するため、内部波 の砕波限界に関しては、不明な点が多い.

そこで、本研究では、まず、水深が相対的に深い水域 を伝播する内部波を対象とし、固定水平板に挟まれた水 槽内を往復する内部波と、自由水面のある水槽内を往復 する表面波・内部波の水理実験を実施し、実験結果を波 の強非線形性・強分散性を考慮した変分原理(柿沼、 2001)から導出される非線形内部波方程式により得られ る数値解析結果と比較する.次に、内部孤立波の3次解 を初期条件として与え、斜面上を伝播する内部進行波及 び鉛直壁に衝突する内部重複波の、砕波点近傍における 物理量に関して調べる.

| 1 | 学生会員 | | 鹿児島大学大学院 理工学研究科 海洋 |
|------------------|------|--------------------|--|
| 2 | 正会員 | 博(工) | 工小工于导攻 鹿児島大学大学院准教授 理工学研究科 海洋十木工学専政 |
| 3 4 5 6 | 正会員 | 博(工) 理博 博(理) | 北見工業大学教授 社会環境工学科 福岡工業大学教授 知能機械工学科 九州大学助教 応用力学研究所 独立行政法人 鉄道建設・運輸施設整備 支援機構 |

2. 非線形表面波·内部波方程式

非粘性かつ非圧縮性である2層流体の非回転運動を対 象とする.上層及び下層をそれぞれ第1層及び第2層と 呼び,両層の流体が互いに混合しないと仮定する.

第*i*層の速度ポテンシャル $\phi_{i}(x, z, t)$ を次式のようにN個のべき関数の重み付き級数に展開する.

変分法(柿沼,2001)を適用すると,固定水平板で挟 まれた2層流体に対する非線形内部波方程式(柿沼ら, 2009),または,上層の上面が自由水面である2層流体に 対する次式のような非線形表面波・内部波方程式が得ら れる.

[第2層(下層)]

$$\eta^{\alpha} \frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{1}{\alpha + \beta + 1} \nabla \left\{ \left[\eta^{\alpha + \beta + 1} - b^{\alpha + \beta + 1} \right] \nabla f_{2,\beta} \right\} - \frac{\alpha \beta}{\alpha + \beta - 1} \left\{ \eta^{\alpha + \beta - 1} - b^{\alpha + \beta - 1} \right\} f_{2,\beta} = 0$$

$$(4)$$

$$\eta^{\beta} \frac{\partial f_{2,\beta}}{\partial t} + \frac{1}{2} \eta^{\rho_{+\gamma}} \nabla f_{2,\beta} \nabla f_{2,\gamma} + \frac{1}{2} \beta \gamma \eta^{\rho_{+\gamma-2}} f_{2,\beta} f_{2,\gamma} + g(\eta + h_i) - \frac{\rho_i}{\rho_2} \left\{ \eta^{\rho} \frac{\partial f_{1,\rho}}{\partial t} + \frac{1}{2} \eta^{\rho_{+\gamma}} \nabla f_{1,\beta} \nabla f_{1,\gamma} + \frac{1}{2} \beta \gamma \eta^{\rho_{+\gamma-2}} f_{1,\beta} f_{1,\gamma} + g(\eta + h_i) \right\} = 0$$
(5)

ここで、 $\nabla = (\partial/\partial x, \partial/\partial y)$ であり、 $\zeta(\mathbf{x},t), \eta(\mathbf{x},t), b(\mathbf{x}), h_1(\mathbf{x})$ 及び ρ_i



図-1 界面変動の実験値 (○) と計算値 (−) ($h_1/h_2 = 0.25$, $\theta = 3.8^\circ$, x = 0.15 m)

は、それぞれ、水面変動、界面変動、底面形、第*i*層の 静水深及び第*i*層の密度である.また、α、β、及びγに 対して積の総和規約を適用する.これらの基礎方程式系 をNakayama・Kakinuma (2010)と同様の差分法を用い て解く.

3. 固定水平板で挟まれた水槽内を往復する内部波

まず,固定水平板で挟まれた水槽内を往復する内部波 を対象とした.長さ0.6m,深さ0.3m及び幅0.1mの水槽 を2層流体で満たした.上・下層の層厚比及び密度比は, それぞれ, $h_1/h_2=0.25$ 及び $\rho_1/\rho_2=0.802$ である.

Horn ら(2000)のように水槽を傾斜させ,静止状態に なってから水槽を水平に戻した.水槽の底面の一端を傾 斜の軸とし,他方の持ち上げた端部をx=0mとする.水 槽の傾斜角は,砕波が発生しないよう調節した.発生し た内部波をビデオ撮影し,界面変動を得た.

数値解析では、水槽の底面全体が着地した瞬間の界面 形を初期界面形として与え、初期速度ポテンシャルを至 る所で0とした.速度ポテンシャルの展開項数は、N=3 とした.計算格子間隔及び計算時間間隔は、それぞれ、 *Ax*=0.005m及び*At*=0.00005sとした.

水槽傾斜角がθ=3.8°の場合の,x=0.15mの地点におけ る界面変動の実験結果及び計算結果を図-1 に示す.この 場合,前後壁位置で腹となる湖水振動のような重複波が 形成された.内部波の谷の振幅が峰の振幅より大きく, 非線形性の比較的強い内部波が発生したことがわかる. 時間経過に伴い,特に内部波の谷の振幅が減衰し,時間 波形が正弦波形に近付いている.

ところで,数値解析では,粘性を無視しており,実験 結果に見られる波高の減衰が再現されない.従って,波 高の減衰に伴う波速の低減が考慮されないため,実験結 果と計算結果の間に,時間が経過するにつれて位相差が 現れてくる.このような,内部波の谷の振幅の過大評価 は,相対的に浅い水深条件を対象としたHornら(2000) による粘性を無視した数値計算結果にも,同様に時間の 経過と共に顕著に現れている.こうした差異が認められ るものの,計算結果は,実験結果に見られる時間波形 の上下非対称性と,内部波の周期とを精度よく再現し



図-2 水面変動 (a) 及び界面変動 (b) の実験値 (\bigcirc) と計算値 (-) (h_1/h_2 =0.4, θ =1.8°, x=1.065m)



図-3 水面変動(a)及び界面変動(b)の実験値(○)と計算値(-) (h₁/h₂=2.3, θ=1.9°, x=1.065m)

ている.

4. 水槽内を往復する表面波・内部波

次に、上層上に水平板を置かず、上層の上面が大気に 接する場合を対象とした.この場合、長さ1.663m、深さ 0.34m及び幅0.1mの水槽を用いた.上・下層の密度比は、 $\rho_1/\rho_2=0.802$ である.

数値解析では、水槽傾斜角と等しい傾きを有する直線 形を初期界面形として与え、初期速度ポテンシャルを至 る所で 0 とした.速度ポテンシャルの展開項数は、N=3とし、また、計算格子間隔及び計算時間間隔をそれぞれ $\Delta x = 0.01663m 及び \Delta t = 0.0001s$ とした.

上・下層の層厚比が $h_1/h_2=0.4$ であり,水槽傾斜角が $\theta=1.8$ °の場合の,x=1.065mの地点における水面変動及 び界面変動の実験結果及び計算結果をそれぞれ図-2(a) 及び(b)に示す.上層厚が相対的に薄いため,水面変 動及び界面変動において,表面波モードが卓越している. 計算結果は,特に,界面変動の周期の再現性がよい.

他方,上・下層の層厚比が $h_1/h_2=2.3$ であり,水槽傾斜 角が $\theta=1.9$ °の場合の,x=1.065mの地点における水面変



図-5 ある時刻における界面(●は,界面近傍における上・下 層の流体粒子を表わしている.)

動及び界面変動の実験結果及び計算結果をそれぞれ図-3 (a)及び(b)に示す.上層厚が相対的に厚く,表面波 及び内部波の卓越周期が大きく異なっている.

5. 斜面上の砕波点近傍における内部進行波

(1) 内部孤立波の3次解を用いる数値解析の諸条件

図-4 (a) に示す鉛直断面内の斜面上を伝播する内部波 を対象とする.2層流体の上面は、固定水平板で覆われ ているとする.領域の両端に完全反射の鉛直壁がある. 上・下層の層厚比及び密度比は、それぞれ、 $h_1/h_2=0.25$ 及び $\rho_1/\rho_2=1.02$ である.初期条件として、内部孤立波の 3次解(中山ら、2010)を与える.初期振幅がa = 0.02, 0.04,0.05,0.07、または、0.08mである5ケースを対象 とする.速度ポテンシャルの展開項数は、N=3とする. 計算格子間隔及び計算時間間隔は、それぞれ、 $\Delta x=0.02m及び \Delta t=0.005s$ である.

(2) 波速及び界面近傍における水平方向流速

内部波の谷の,水平方向の移動速度を波速と考える.

一方,界面近傍における上・下層の水平方向流速*u*_{*i*,η} は,次式で表わされる.

図-**5**を参照して、 $z = \eta_j$ に位置する界面の近傍における 第 *i* 層の流体粒子の水平方向流速 $u_{i,j,\eta} \epsilon_z = z_i$ における値 を用いて近似し、次式で定義する.



図-6 図-4 (a) の領域における各時刻の界面形(点線は,KdV 理論による critical level の位置を示している.)

$$\begin{aligned} u_{i,j,\eta} &= \frac{\partial \phi_i}{\partial x} |_{z=\eta_j} \sum_{n=0}^{N-1} \left\{ \frac{\Delta z_i^n}{n!} \frac{\partial^n}{\partial z^n} \frac{\partial \phi_{i,j}}{\partial x} \right\} |_{z=z_i} \\ &= \frac{\alpha !}{(\alpha - \beta)!} \frac{\Delta z_i^\beta}{\beta !} \frac{f_{i,\alpha,j+1} - f_{i,\alpha,j-1}}{2\Delta x} z_i^{\alpha - \beta} \quad (\alpha \ge \beta) \end{aligned}$$

ここで、添え字 $_j$ は、計算格子番号を表わし、 $\Delta z_i = \eta_j - z_i$ である.

(3) 斜面上における非線形内部波

図-6に、各時刻における界面形の計算結果を示す.ここで、図中の点線は、内部孤立波解の界面が存在し得る 最低位置を示す critical level (船越・及川、1989)である. KdV 理論による critical level *z*_c は、次式で表わされる.

$$z_{c} = b/(1 + \sqrt{\rho_{2}/\rho_{1}})$$
(8)

いずれの初期振幅の場合も、界面がcritical levelに到達 すると、谷背面の勾配が急に、谷前面の勾配が穏やかに なり始める.このような谷の後傾化は、非分散モデルを 適用して得られた、斜面上を伝播する内部波の計算結果 (柿沼、2001)と類似している.図-6には、界面がcritical levelに到達した後、分裂波が生じ、波高が増大する過程



図-7 図-6の第1谷が各地点を通過するときの第1波の波高

も示されている.

図-7に、内部波の谷が各地点を通過するときの波高を 示す.界面がcritical levelに到達するまでは、波高の増大 が認められない.このうち、初期振幅がa=0.07及び 0.08mの場合、初期条件として与えた内部孤立波の3次解 が保存波でないため、内部波は、水平床上で変形して波 高を減じ、斜面上においても、同様の変形過程にあり、 伝播に伴い波高が減少している.しかしながら、界面が critical levelに到達した後、次第に波高が増大している.

(4) 砕波点近傍における物理量

図-8に、内部波の谷が各地点を通過するときの、波速 と、谷位置の界面近傍における上・下層の水平流速とを 示す.各物理量が不連続的に急変する地点が見られる. 内部波の谷がこれらの地点を通過後、暫くして計算が発 散した.こうした、物理量の計算値が不連続となった地 点が、内部波の砕波点であると考えられる.なお、図-6 に示した、各場合における最終の時刻の界面形は、計算 が発散する直前の界面形である.

鉛直積分型の本モデルによる数値解析では,界面変動 $\eta \varepsilon_x o1$ 価関数として取り扱うために, $\partial \eta / \partial x$ が非常に 大きくなると計算が発散する.しかしながら,図-6に示 す場合においては, $|\partial \eta / \partial x|_{max} \approx 1$ であり,計算が発散す るほど大きくなっていない.本モデルによる数値解析で は,速度ボテンシャルの近似の範囲内で,界面における 運動学的境界条件を物理量が満足するような数値解が, 変分法により求められる.すなわち,界面の法線方向に おいて,界面の移動速度と水粒子の速度成分とが一致す るような解を見付けようとするのである.ところが,砕 波点近傍では,こうした解が求められない.その結果, 物理量の計算値の,空間的に不連続な変化が現れたと考 えられる.

この運動学的境界条件は,界面が鉛直面に近付くと, 波速と水粒子の水平方向流速との一致として近似される ため,進行波性の表面波の砕波条件に対しては,渡辺ら (1983) で行なわれたような波速流速比の検討がなされ ている.

なお,内部界面では,Kelvin-Helmholtz不安定が発生し 得る.線形浅水波に対するKelvin-Helmholtz不安定の発 生条件は,次式で表わされる.



図-8 図-6の第1谷が各地点を通過するときの界面近傍におけ る上・下層の水平方向流速及び谷の位相速度



ここで、kは、波数であり、 $\varepsilon = (\rho_2 - \rho_1)/\rho_1$ である.また、 $|U_1 - U_2| = |u_{1,trough} - u_{2,trough}|$ とする.

図-8より,内部波が伝播するにつれて,内部波の波速 及び水平方向流速が減少し,上・下層間の水平方向流速 の差は,振幅が小さい場合ほど顕著に増加することがわ かる.図-8の各場合に対して,式(9)の条件を調べた ところ,すべての場合においてKelvin-Helmholtzの不安 定が発生しないことがわかった.すなわち,この不安定 によって砕波が発生したわけでないことが確認された.

6. 鉛直壁に衝突した内部波の砕波

(1) 界面近傍における鉛直方向流速

図-4(b) に示す計算対象領域内を伝播する内部波を対象とする.他の計算条件は,5.における数値解析と同一である.

鉛直壁のある位置での,界面の近傍における第*i*層の 流体粒子の鉛直方向流速*w_i*,,は,次式により求められる.

(2) 砕波点近傍における内部重複波

鉛直壁位置(x=10.0m)における界面変動及び界面近 傍の鉛直方向流速の時間変化を図-9に示す.相対波高が 小さいa=0.02mの場合,上・下層の界面近傍の鉛直方向 流速が一致している.

ところが、相対波高が大きいa=0.08mの場合、鉛直壁 位置(x=10.0 m)において、内部波が最大振幅を示した 直後、 $w_{1,\eta} > w_{2,\eta}$ となっている.すなわち、界面の法線方 向において、界面の移動速度 $\partial \eta / \partial t$ と水粒子の速度成分 とが一致していない.このことは、界面における運動学 的境界条件が満たされていないということを示してい る.そして、この場合の内部波は、上層と下層の間に間 隙を生じさせようとするような砕波形態を見せていると 言える.

7. 結論

強非線形・強分散内部波方程式系を適用し,表面波及 び内部波の数値解析を行なった。固定水平板で挟まれた 2 層流体及び自由水面を有する2層流体における表面波 や内部波を対象として計算結果と実験結果を比較し,相 対的に深い水域を伝播する分散的な内部波に対して,提 案した数値モデルによる水面変動並びに界面変動の再現 性が高いことを示した。

また,斜面上を進行する内部波では,内部波の谷が critical levelに達した後,分裂波が発生し,波高が増大す ることが確かめられた.流速が不連続的な変化を示す地



図-9 図-4 (b) のx=10.0mにある鉛直壁位置における界面変動 及び界面近傍における上・下層の鉛直方向流速

点が存在し、この地点が内部波の砕波点と考えられる. なお、内部進行波の砕波限界には、線形理論による Kelvin-Helmholtzの不安定との関係性が見られなかった.

更に、内部波が鉛直壁に衝突する場合、相対波高が大 きい条件では、内部波が最大振幅を示した後、界面の法 線方向における界面の移動速度と水粒子の速度成分との 不一致、すなわち、界面における運動学的境界条件の破 綻が生じ、内部重複波の砕波が発生したと考えられる.

以上の数値解析結果は,展開項数が限られた速度ポテ ンシャルを導入した際の現象を示している.より高次の 展開項を考慮した数値計算を実施し,特に内部波の砕波 限界に関して検討を進めたい.

参考文献

- 柿沼太郎(2001):透水性海浜における内部波の挙動の数値計 算,海岸工学論文集,第48巻, pp. 146-150.
- 柿沼太郎・山下 啓・中山恵介 (2009):潜堤上における非線形 内部波の伝播特性,海岸工学論文集,第56巻, pp.66-70.
- 中山恵介・柿沼太郎・及川正行・辻 英一・丸谷靖幸 (2010):内部ソリトン波の3次オーダ解による再現性の検 討,海岸工学論文集,第57巻, pp. 1-5.
- 船越満明・及川正行 (1989): 成層流体中の非線形波動, なが れ,日本流体力学会,第8巻, pp.311-335.
- 渡辺 晃・原 哲・堀川清司 (1983):重合した波浪場におけ る砕波について,第30回海岸工学講演会論文集, pp. 5-9.
- Horn, D. A., L. G. Redekopp, J. Imberger and G. N. Ivey (2000): Internal wave evolution in a space-time varying field, J. Fluid Mech., Vol. 424, pp. 279-301.
- K. Nakayama and T. Kakinuma (2010) : Internal waves in a twolayer system using fully nonlinear internal-wave equations, Int. J. Numer. Meth. Fluids, Vol. 62, pp. 574-590.