

自由表面積分方程式による水粒子速度の計算

名古屋工業大学 正員○喜岡 博 学生員 加藤俊夫 正員 石田 昭

1.はじめに 非線型波浪の水粒子速度を実験または数値解から求めた波形から計算する方法としてはDeanの流れ関数法やLambrakisのExtended Velocity Potential (E.X.V.P.) 法¹⁾があり、浅海波に対していくつかの適用例がある。しかしながら、流れ関数法は数個のフーリエ級数で波を代表できるものでありかつ波速とともに移動する座標系で定義されていたため、碎波変形とともにどうような弱い非線型波浪の内部速度場の算定についてはその適用性に問題が残されているといえよう。また、EXVP法では移動座標系は用いていないものの基本的には流れ関数法と同様に数個のフーリエ級数で波を代表するもので、時間・空間両波形にわたって繰り返し計算が必要となるため計算が煩雑である。本研究は、こうした問題点を持たない計算方法を自由表面積分方程式に基づいて検討するもので、その適用性について若干の検討を加えるものである。本方法によれば、計算条件として空間波形を与える必要があるが計算の手間は流れ関数法と同程度であると考えられ、重複波や局所的な空間的周期性を仮定しうるうえで不規則波群についても適用が可能である。

2.計算方法 解析方法は著者一人²⁾が碎波変形の数値

シミュレーションに用いた方法を実験波形に適用できるように定式化したもので、アーリン公式に基づく積分方程式を用いるものである。座標系は図-1のようになり、計算方法を簡略化するために解析にあたっては波の空間的周期性を仮定する。いま、時間 t での空間波形 η^t と微小時間 Δt 前後の空間波形 $\eta^{t-\Delta t}$, $\eta^{t+\Delta t}$ が示して与えられたとする。 η^t を一波長 L にわたりて N 個に分割し各点 Z_i ($i=1 \sim N$) での η_i^t , $\eta_i^{t-\Delta t}$ および $\eta_i^{t+\Delta t}$

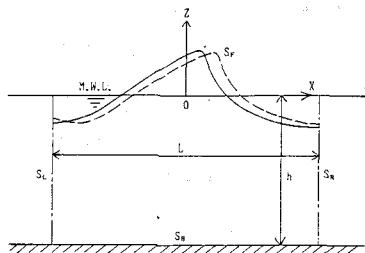


図-1. 座標系

と読み取れば、自由表面上での運動学的境界条件により次式が成り立つ。

$$(\partial\phi/\partial n)_{Z_i}^t = (n_y)_{Z_i}^t \cdot [(\eta_i^{t+\Delta t} - \eta_i^{t-\Delta t})/(2\Delta t)] \quad (1)$$

ただし、 n_y は外向法線ベクトルで n_y はその半成分を示し、上式による誤差は $(\Delta t)^3$ のオーダーである。ここで、流体境界上のsource点を $Q=(\xi, \zeta)$ 、計算点を $P=(x, z)$ としてアーリン関数を式(2)で与えることにより、自由表面 S_F および両端の境界 S_R, S_L 上での積分方程式(3)を得るこができる。

$$G(P, Q) = \ln \sqrt{(x-\xi)^2 + (z-\zeta)^2} + \ln \sqrt{(x-\xi)^2 + (z+2h+\zeta)^2} \quad (2)$$

$$\partial\phi/\partial n(P) = \int_{SF \cup S_R \cup S_L} [\phi(Q) \frac{\partial}{\partial n} G(P, Q) - G(P, Q) \frac{\partial}{\partial n} \phi(Q)] dS(Q) \quad (3)$$

上式で P は P も流体境界上の点で、 α は P 点での内角を示す。式(1)から S_F での $\partial\phi/\partial n$ が与えられ、空間的周期性から $\phi(S_R) = \phi(S_L)$ と $\partial\phi(S_R)/\partial n = -\partial\phi(S_L)/\partial n$ の関係が成り立つ。したがって、両端境界上の分割数を N' とすれば $NT = N + N'$ の節点を一次要素を用いて式(3)を離散化することにより、 Z_i 点での速度ボテンシャル中 ψ と両端境界上での ψ 、 $\partial\phi/\partial n$ についての NT 元連立方程式を得る。波形の左右対称性が仮定できることは式(3)は自由表面 S_F についてのみの積分方程式となる。一旦、

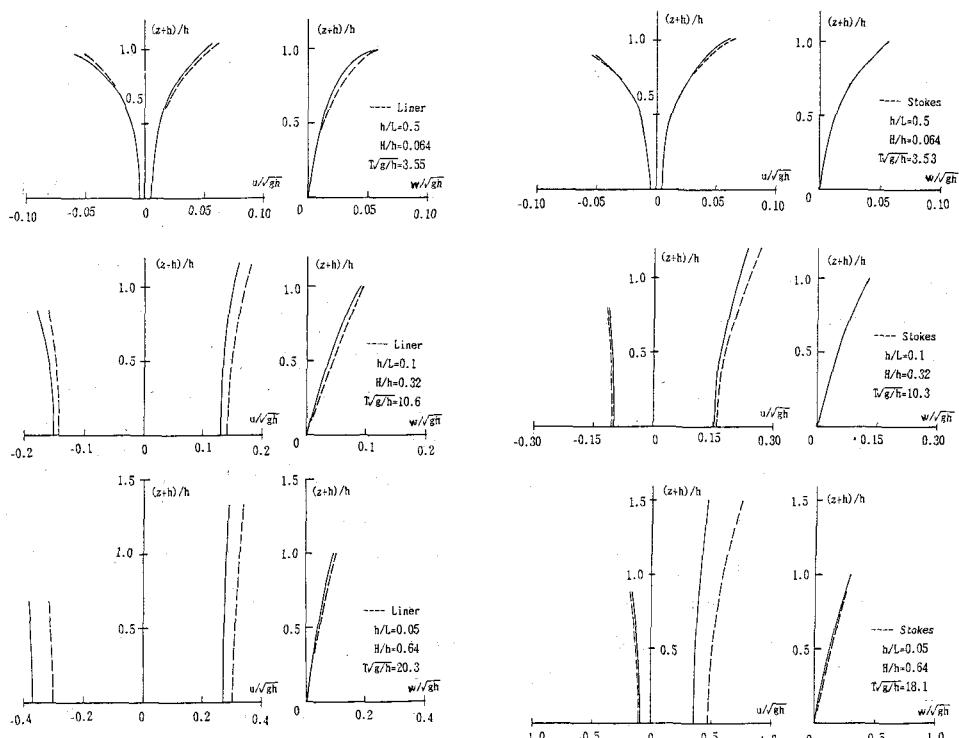


図-2. 微小振幅波形の水粒子速度

図-3. ストークス波形の水粒子速度

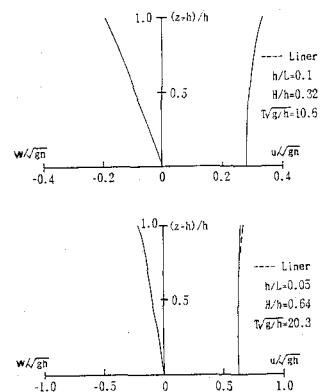
この連立方程式の解が求められれば、水粒子速度 u , w は次式で、
式に従って微分したもの用ひることにより計算することができる。

$$\Phi(P) = \frac{1}{2\pi} \int_{SFSURSL} \left[\Phi(Q) \frac{\partial}{\partial Q} G(PQ) - G(PQ) \frac{\partial}{\partial P} \Phi(Q) \right] dS(Q) \quad (4)$$

3. 適用例 図-2と図-3はそれぞれ微小振幅波、ストークス波の波形を与えてその最大水粒子速度を計算した結果を示したものである。計算には自由表面の分割数を $N=35$ とし、 $\Delta t = 0.015 T$ とした。比水深が小さくなるほど計算結果と理論値の差異は大きくなつていいが、峰の位相でのみについてはストークス波の理論値との差異の方が大きくなつていい。図-4は同様に微小振幅重複波の水粒子速度をすべての点が平均水位にある位相について計算したもので、比水深が小さい場合についても両曲線は良く一致していい。

なお、碎波急付近の波についてその水粒子速度を本方法で計算し浅水闘法による結果と比較してみたところ、その結果については講演時に発表する。最後に、本研究は文部省科学研究費(自然災害)、代表:京大・岩垣雄一教授の助成によつたことを付記する。

参考文献 1) Lambalkas, K.F.: The extended velocity potential versus Stokes wave representation, *J. Geophys. Res.*, Vol. 86, 1981. 2) Kioka, W.: Numerical analysis of breaking waves in a shallow water, *Coastal Engineering in Japan*, Vol. 26, 1983.

図-4. 微小振幅重複波形の
水粒子速度