

6 流れを遡る波の境界層

東北大学工学部 正員 岩崎敏夫

東北大学大学院 学生員 ○佐藤道郎

1. まえがき

表面波が底の影響を受けるような浅海域では 底面の極く近傍に粘性の効果の卓越する境界層が形成される。波の減衰、砂の移動といった問題は この波の境界層の性質に深く関連しており、1896年のHoughの研究以来今日に至るまで 多くの研究者によって成果が蓄積されてきている。ところがこれらの研究は 殆んど静水における波の境界層に関するもので 波と流れが共存する場合の研究は浜田博士⁽¹⁾による 流れが放物線型の鉛直流速分布をもつ場合についておこなった計算以外には見当たらないようである。

本研究では、単純化した基本式をもとに 対数則にしたがうような流れを波が遡る場合について計算をおこなってみた。

2. 理 論

i) 基礎方程式

境界層の厚さが小さく 層内では水平運動として考察できる場合には x 軸を底面にとり、 y 軸を底面から垂直上向きにとって 層内の流れの速度成分 U が流速 C に較べて小さいものとする。境界層内での運動方程式は 次の式で近似される。

$$\frac{\partial U}{\partial t} = -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial x} + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{\tau}{\rho} \right) \quad (1)$$

ただし、 U は境界層内の波の速度成分、 P は圧力、 τ は摩擦応力、 ρ は流体の密度、 t は時間である。又、境界層外縁では、波の速度成分を U_0 とすれば 次の式が与えられる。

$$\frac{\partial U_0}{\partial t} = -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial x} \quad (2)$$

層内での圧力は殆んど変化がなく、層外の運動から定まる圧力に等しいと考えることができるので、

(1), (2)式から P を消去して次の式が得られる。

$$\frac{\partial}{\partial t} (U - U_0) = \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{\tau}{\rho} \right) \quad (3)$$

境界条件は 次のように表わされる。

$$U = 0 \quad \text{at} \quad y = 0 \quad (4)$$

$$U = U_0 \quad \text{as} \quad y \rightarrow 0 \quad (5)$$

滑面上の流れで、次式で表わされるような分布をもつ場合について計算をおこなう。

$$U/U_* = \begin{cases} 5.5 + (1/\kappa) \cdot \ln(U_* y/\nu) & (y_s \leq y \leq h) \\ U_* y/\nu & (0 \leq y \leq y_s) \end{cases} \quad (6)$$

$$(7)$$

ここに、 U_* は摩擦速度、 κ はKarman 定数(=0.4)、 ν は動粘性係数、 y_s は粘性底層の厚さ(=11.6 $\sqrt{\nu U_*}$)である。

境界層外縁流速 U_0 は次のように与える。

$$U_0 = U_{\infty} e^{i\omega t} \quad \omega = 2\pi/T \quad (T: \text{波の周期}) \quad (8)$$

$$U_{\infty} = \frac{H}{2} \cdot \frac{m(C-U)}{\sinh mh} F_1(0) \quad m = 2\pi/L \quad (9)$$

$$F_1(0) = \frac{1}{1 + \frac{U_*}{\kappa m} \int_{y_s}^h \frac{\sinh m(h-t) \cdot \sinh mt}{\{C-U_*(1-(U_*/\kappa)\ln(t/h)\}t^2 \sinh mh} dt} \quad (10)^{(2)}$$

ここに、 H は波高、 L は波長、 U は流れの表面流速、 h は水深である。

てに關しては 次のようにおく。

$$\tau = \rho N \frac{\partial(U+U)}{\partial y} \quad (11)$$

ii) N の仮定

境界層内の流れが 層流の場合には N は流体の動粘性係数 ν と一致するが、乱流の場合にはその関数形を定めなければならない。流れの無い場合に関しては、梶浦やJohnsが、それぞれ三層モデルを提案しているが、波と流れが重った場合に関しては、何も研究はないようである。

流れの存在によって、層内が既に乱流状態となっている場合に、波の作用で、その状態がどのように変化するか、といった点については、それ自体、解決すべき重要な課題の一つと考えられるが、ここでは、層内の乱れが主に流れによって支配されるという仮定のもとに、 N が流れに対するものと一致する場合について計算をおこなう。

流れが(6),(7)で表わされるような分布をもつと考えているから、層内では $y/h \ll 1$ より、 N は次のように表わされる。

$$N' = \begin{cases} \kappa h U_* (1-y/h) \cdot (y/h) \doteq \kappa U_* y & (y_s \leq y) \\ \nu (1-y/h) \doteq \nu & (0 \leq y \leq y_s) \end{cases} \quad (12) \quad (13)$$

この N を(11)に代入して

$$\tau = \begin{cases} \rho \kappa U_* y (\partial U / \partial y) + \rho U_*^2 & (y_s \leq y) \\ \rho \nu (\partial U / \partial y) + \rho U_*^2 & (0 \leq y \leq y_s) \end{cases} \quad (14) \quad (15)$$

このてを(3)に代入して

$$\frac{\partial}{\partial t} (U - U_0) = \frac{\partial}{\partial y} \left(\nu \frac{\partial U}{\partial y} \right) \quad (0 \leq y \leq y_s) \quad (16)$$

$$\frac{\partial}{\partial t} (U - U_0) = \frac{\partial}{\partial y} \left(\kappa U_* y \frac{\partial U}{\partial y} \right) \quad (y_s \leq y) \quad (17)$$

上の二式を解くことになるが、その際、(4),(5)の条件に、さらに次の条件が付加される。

$$\text{「 } y = y_s \text{ で } U, \partial U / \partial y \text{ が連続 } \text{」} \quad (18)$$

iii) (16), (17) の解

$$V = U_0 - u = v(y)e^{i\alpha z} \quad (19)$$

として変数変換をおこなうと (16), (17) は 次のようになる。

$$\frac{d^2 v}{dy^2} - \beta_L^2 v = 0 \quad (0 \leq y \leq y_s) \quad (20)$$

$$\text{ただし } \beta_L = \sqrt{\frac{\rho}{\mu}} e^{i\frac{\pi}{4}} \quad (21)$$

$$\frac{d^2 v}{dy^2} + \frac{1}{y} \frac{dv}{dy} - \frac{\beta^2}{y} v = 0 \quad (y_s \leq y) \quad (22)$$

$$\text{ただし } \beta = \sqrt{\frac{\rho}{\kappa \mu_s}} e^{i\frac{\pi}{4}} \quad (23)$$

境界条件 (4), (5) は次のようになる。

$$v = U_{\infty} \quad \text{at} \quad y = 0 \quad (24)$$

$$v = 0 \quad \text{as} \quad y \rightarrow \infty \quad (25)$$

(1) $0 \leq y \leq y_s$ の解

(20)式から, C_1, C_2 を積分定数として, ただちに次式が得られる。

$$v = C_1 \cosh \beta_L y + C_2 \sinh \beta_L y$$

$$(24) \text{式から } C_1 = U_{\infty} \text{ となり, } v = U_{\infty} \cosh \beta_L y + C_2 \sinh \beta_L y \quad (26)$$

(ii) $y_s \leq y$ における解

(22)式において, $Z^2 = 4\beta^2 y$ なる変数変換をおこない 次のように 0 次の変形 Bessel の微分方程式を得る。

$$\frac{d^2 v}{dz^2} + \frac{1}{Z} \frac{dv}{dz} - v = 0 \quad (27)$$

$$(25) \text{の条件を満たす解は } D \text{ を積分定数として } v = D \cdot K_0(Z) \quad (28)$$

ここに, $K_0(Z)$ は, 0 次のオニ種変形 Bessel 関数である。

(26), (28) の積分定数 C_2, D は (18) の条件から得られて次のようになる。

$$C_2 = - \frac{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L y_s + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L y_s}{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L y_s + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L y_s} U_{\infty} \quad (29)$$

$$D = \frac{1}{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L y_s + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L y_s} U_{\infty} \quad (30)$$

ただし, $K_1(Z)$ は, 1 次のオニ種変形 Bessel 関数である。

iv) 境界層内の流速分布

(26), (28) に C_2, D を代入して, v は次のようになる。

$$v = \begin{cases} \frac{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L (y_s - y) + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L (y_s - y)}{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L y_s + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L y_s} U_{\infty} & (0 \leq y \leq y_s) \\ \frac{K_0(2\beta\sqrt{y})}{K_0(2\beta\sqrt{y_s}) \cosh \beta_L y_s + \frac{\beta}{\beta_L \sqrt{y_s}} K_1(2\beta\sqrt{y_s}) \sinh \beta_L y_s} U_{\infty} & (y_s \leq y) \end{cases}$$

したがって, 境界層内における流の流速 u は次のように表わされる。

$$u = \begin{cases} \operatorname{Re}\left\{U_{\infty}\left(1 - \frac{K_0(2\beta\sqrt{y_s})\cosh\beta_s(y_s-y) + \frac{\beta}{\beta_s}\sqrt{\frac{\beta}{\beta_s}}K_1(2\beta\sqrt{y_s})\sinh\beta_s(y_s-y)}{K_0(2\beta\sqrt{y_s})\cosh\beta_s y_s + \frac{\beta}{\beta_s}\sqrt{\frac{\beta}{\beta_s}}K_1(2\beta\sqrt{y_s})\sinh\beta_s y_s}\right)e^{i\omega t}\right\} & (0 \leq y \leq y_s) \quad (31) \\ \operatorname{Re}\left\{U_{\infty}\left(1 - \frac{K_0(2\beta\sqrt{y})}{K_0(2\beta\sqrt{y_s})\cosh\beta_s y_s + \frac{\beta}{\beta_s}\sqrt{\frac{\beta}{\beta_s}}K_1(2\beta\sqrt{y_s})\sinh\beta_s y_s}\right)e^{i\omega t}\right\} & (y_s \leq y) \quad (32) \end{cases}$$

3. 計算例

流速分布の計算結果の一例を右図に示した。

$y = y_s$ のところで分布形が折れているのは、流れの流速分布を(6),(7)のように与えたことによる。実際には実線に示すような形になると思われる。

4. あとがき

流れを遡上する波の境界層について、非常に単純化して計算をおこなってみた。粗面の場合も含めて、流れの場での波の境界層の挙動を明らかにしていくことは、特に砂の移動の機構を理解する上で望まれる。その際、理論的な扱いにおいて問題なのは、滑動粘性係数をどのように見積るかという点であろう。波は、浅いところでは周期や波高が大きくなると、境界層は乱流となる。流れの乱れとそれとの Interaction によって、層内の乱流構造がどうなるかを実験的に明らかにしていくことが必要であろうが、実験の困難さから、これまで研究はなされていないようである。しかし、近年の乱流計測技術の発達から可能ならしめる条件はあると思われる。

ここでの扱いは、才一次近似的なものにすぎないが、上述の点を追求すると共に、さらに発展させていきたいと考えている。

参考文献

- (1) 浜田徳一：流れの中の有限振中波 - 追補 - 才11回海岸工学講演会講演集 1964.
- (2) 岩崎敏夫, 佐藤道郎：流れを遡る波のエネルギーの減衰について
才17回海岸工学講演会論文集 1970.

