

一方向に伝わる水面波 (概要)

東大 宇宙研 橋本 英典

一定の深さの水面に生じる一次元伝播波は古典的な問題であるが、最近格子振動^{(2), (4)}やプラズマの波⁽³⁾などと関連して再びみなおされるに至った。本稿の内容はすでに科学 Vol. 40 (1970) 401 にくわしくのべてあるので概略をここに記す。

(I) 基礎方程式

深さ $y = -h$ の水面を水平 (x) 方向に伝播する波は、渦なし非粘性の假定のもとに速度ポテンシャル $\Phi(x, y, t)$ と水面の盛り上り $y = \eta(x, t)$ に対する変分原理

$$\delta L = 0; \quad L = \int dt \left[\int dx \int_{-h}^{\eta} -\rho(x, y, t) dy + \gamma \int (1 + \eta_x^2)^{1/2} dx \right] \quad (1)$$

によって記述される。右辺 γ は表面張力; ρ は圧力で; g を重力の加速度, ρ を水の密度とすれば Φ と圧力方程式

$$\rho = -\rho \left[\Phi_t + \frac{1}{2} (\text{grad } \Phi)^2 + gy \right] \quad (2)$$

によって結びついている。流体内の Φ の変分から

$$\Delta \Phi \equiv \left(\frac{\partial^2}{\partial x^2} + \frac{\partial^2}{\partial y^2} \right) \Phi = 0 \quad (3)$$

が、そして $y = \eta$ での Φ の変分からそれぞれ水面 $y = \eta$ での境界条件:

圧力の釣合

$$\frac{\rho}{\rho} = -\frac{\gamma}{\rho R} = -\frac{\gamma}{\rho} \eta_{xx} / (1 + \eta_x^2)^{3/2}; \quad y = \eta(x, t) \quad (4)$$

と運動学的条件

$$\overline{\rho} y = \eta_t + \overline{\rho} x \eta_x \quad : \quad y = \eta(x, t) \quad (5)$$

とが出る。また水底では(5)に対応して

$$\overline{\rho} y = 0 \quad : \quad y = -h \quad (6)$$

が満足されなければならない。

未知数 η に対して(3), (6) は線型だが(4), (5) の境界条件は非線型であり、Trivial な解 $\eta = 0$ 以外の解を求める非線型の固有値問題を提示する。

$\eta = \eta(\theta)$, $\theta = kx - \omega t + d$, $\eta(\theta + \theta_0) = \eta(\theta_0)$, d, θ_0 一定の型の解を進行定常波という。特に微小振幅波では η は θ の正弦関数 $\eta = \frac{1}{2}a \cos \theta$ で ω と k の間には分散関係

$\omega = \omega(k)$ の存在が知られ、位相速度 $C = \omega/k$ は一般に波数の関数であって、有限振幅波(代表振幅を a としよう)が存在するためには、これをフーリエ分解した成分正弦波の分散が非線型項によってバランスしていなくてはならない。

(II) 伝播波の例

	$C_0 \quad (a \rightarrow 0)$	$C \text{ (有限振幅)}$
浅水波 ($kh \ll 1$)	$\left[\begin{array}{l} \sqrt{gh} \\ \sqrt{g/k} \\ \sqrt{g/k} \tanh kh \end{array} \right.$	$\sqrt{g(k+\eta)}$
深水重力波 ($kh \gg 1$)		$C_0(1 + \frac{1}{8}ka^2) \leq \sqrt{1.2} \quad (a=0.142\lambda)$ <small>Stokes-Michel (1893)</small>
有限深重力波		

表面張力波 ($ka \gg 1, \frac{gk^3}{\rho\omega^2} \ll 1$) $\sqrt{gk/\rho}$ $c_0 (1 + \frac{1}{16} \epsilon^2 a^2)^{-\frac{1}{2}} (a = -0.73\lambda)^{?}$

重力表面張力波 $\sqrt{(\frac{gk}{\rho} + \frac{\sigma}{\rho}) \tanh kh}$

有限振幅となると、浅水波では元の大きいところの伝播速度が小さいところより速く、波のつゝ立ち、さらにくだけがおこる。また ka の増加と共に、表面張力波はくぼみ波だが谷底が上方で接近して気泡が入り込んだ形となり、また重力波では波頂角が 120° という三角波となって、それ以上の振幅の波は存在しない。また $ka \geq 1.363$ の重力波が位相の攪乱に対し

Modulation Instability をおこすことは $ka \rightarrow \infty$ に対して

Lighthill, Whitham, Benjamin, Feir, ^(11,14) ka 有限については Benjamin ⁽¹⁵⁾ に

よって指適された。実際 B.F. の深い水槽実験によって $ka \gg 1$ について ka がわかれている。また表面張力波はその位相速度 \sim 波数曲線が単調でなく極小を示すことから、1つの C に対しての $ka = \pi F^{\frac{1}{2}} ka^*$ が可能で、 π が整数に近いと1つの波長の中に π のくぼみを持つ有限振幅波も生じる。これは 1915 年 Wilton によって指適され 1960 年 Schooloy によって観測されている。

以上の有限振幅波の理論的研究は stretched variable, multiple scale scale variable, PLK 法, Bogoliubov 法などの特異摂動法の好個の実例がある。

(III) Korteweg - de Vries の方程式とその拡張

浅水波は a/h 有限 $h \rightarrow 0$ の極限であるがこれだと波
 がくたけてしまい water jump (水面衝撃波) や Bore には適切で
 あるが Russel が観測した左右対称の孤立波は説明できない。

Rayleigh, Boussinesq を経て Korteweg と de Vries (1895) は適当な
 極限 $\delta = a/h \sim (h \lambda)^2 \ll 1$ の下にそれを説明する方程式を導いた。

x 方向に速さ $C_0 = \sqrt{gh}$ で進む系から見て、水平方向に $1/h$ 、鉛直方
 向に h の長さ、 $a/(h \lambda C_0)$ の時間の単位をとり、上記の極限を

$$\text{とれば} \quad \frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{3}{2} \eta \frac{\partial \eta}{\partial x} = \frac{1}{2} \left(\beta - \frac{1}{3} \right) \frac{\partial^3 \eta}{\partial x^3}$$

$$\beta = \delta / (\rho g h^2) \quad (7)$$

が得られる。 $\eta \rightarrow 0$ で位相速度が

$$C_0 = C_0 \left[1 + \left(\beta - \frac{1}{3} \right) h^2 \lambda^2 + (h^4 \lambda^4) \right] \quad (8)$$

であり 群速度が

$$h C' = C_0 \left(\beta - \frac{1}{3} \right) h^2 \lambda^2 \quad (9)$$

となることからわかるように、系から見て $\frac{3}{2} \eta$ のはやさの波の
 convection と $h \lambda$ を小さいか有限で $(a/h)^{1/2}$ の程度としたこと
 による分散効果が balance して安定なパルス波やつらなり波の
 存在と可能にする。そのさい $\beta < \frac{1}{3}$ ならば山が高く谷が浅く、
 (重力がきくとき) $\beta > \frac{1}{3}$ (表面張力がきくとき) 谷が深く山
 が浅くなることが示される。これは $|\beta - \frac{1}{3}|$ の同一値では菱
 形 $x \rightarrow -x$, $\eta \rightarrow -\eta$ に対して KdV 式が不変なことからも明
 らかである。

$\beta \sim \frac{1}{3}$ のばあいは分散効果が小さく、振幅がもっと小さく
 なって、上記の釣合が存在するはずである。実際 C につい
 て $\eta^4 \eta^4$ の項までとり入れ、 $(C^2 = C_0^2 [1 + (\beta - \frac{1}{3}) \eta^2 \eta^2 + (\frac{2}{15} - \frac{\beta}{3}) \eta^4 \eta^4])$
 さらなる stretching $\beta - \frac{1}{3} = \sigma \delta$, $\eta_1 = \eta / \delta$, $\tau_1 = \delta t$ を行なうと

$$\frac{\partial \eta_1}{\partial \tau_1} + \frac{3}{2} \eta_1 \frac{\partial \eta_1}{\partial x} = \sigma \frac{\partial^2 \eta_1}{\partial x^2} - \frac{1}{90} \frac{\partial^3 \eta_1}{\partial x^3} \quad (10)$$
 と得る。 $\sigma = 0$ のものはプラズマ中の磁場と適当な角をなす
 有限振幅波について角谷、小野氏によって導かれたものと同
 形である。

文 献

- 古く結果については(1932年以前) (1)にくわしいので、そ
 れは出ているものは割愛する。1956年以前(重力波)は
 (2)にくわしい。 (1) H.Lamb : Hydrodynamics, Cambridge Univ. Press (1932)
 ; Dover Publications, New York (1945) (2) J.J.Stoker : Water Waves,
 Interscience Publishers, Inc., New York (1957) (3) たとえば戸田盛和
 : 波のかたまり—Soliton, 科学, 38, 346 (1968) (4) 香藤信彦,
 廣岡一 : 非線形格子振動と計算機実験, *ibid.* (5) たとえば
 T.Kakutani, H.Ono, T.Taniuti & C.C.Wei : J. Phys. Soc. Japan, 24, 1159
 (1968) (6) Y.P.Krasovskii : Dokl. Akad. Nauk, SSSR, 130, 1237 (1960)
 (7) G.D.Crapper : J. Fluid Mech., 2, 532 (1957) (8) A.H.Schooley : J.
 Geophys. Res., 65, 4075 (1960) (9) W.J.Pierson Jr. & P.Fife : *ibid.*, 66,

- 163 (1961) (10) A.H.Nayfeh : Phys. of Fluids, 13, 545 (1970) : " :
 J. Fluid Mech., 40, 671 (1970) (11) M.J.Lighthill & G.B.Whitham : Proc.
 Roy. Soc., A229 (1955) ; M.J.Lighthill : J. Inst. Math. Applics 1, (1965) ;
 ; Proc. Roy. Soc. 299, 237 (1967) ; G.B.Whitham : ibid., 6 (1967)
 (12) G.Birkhoff : Hydrodynamics, Princeton Univer. Press, P. 23 (1960)
 (13) T.Kakutani & H.Ono : J. Phys. Soc. Japan, 26, 1305 (1969) (14)
 T.B.Benjamin & J.E.Feir : J. Fluid Mech., 27, 417 (1967) ; T.Benjamin :
 Proc. Roy. Soc., A299, 59 (1967). この号は分散性非線型波の特集
 号である。 (15) 傾いた壁を落下する薄膜では粘性が効いて、
 右辺が4階になる。 T.Takaki : J. Phys. Soc. Japan, 27, 1648 (1969)
 (16) H.Hasimoto : 未発表