## β面上の円柱まわりの流れにおけるエクマン粘性の効果

### 松浦知德\*

(昭和59年9月4日受理)

## The effect of Ekman friction on a flow past a circular cylinder in a beta plane TOMONORI MATSUURA

Abstract – The effect of Ekman friction on homogeneous, incompressible, eastward and westward, low Rossby number flow past a circular cylinder in a beta plane is studied. The flow domain is open laterally but contained horizontally by two rigid planes. The circular cylinder is replaced by the dipole and the quasigeostrophic vorticity equation linearlized by an Oseen approximation is solved using Fourier transform. The solution of this model for eastward flow shows that the Ekman friction damps the Rossby lee waves, with an exponential decay length of  $2/\alpha$  like the case of the monopole. For westward flow, it is found that the wavy pattern does not appear and that the flow pattern bears resemblance to the potential flow. The wake region shows the asymmetry in the upstream-downstream direction with increasing Ekman friction different from inviscid case. The perturbed velocities at upstream stations for eastward flow and downstream stations for westward flow are indicated in detail.

### 概

要

β平面内の均質,非圧縮,東西方向,低ロスビー数の 円柱を通過する流れに関するエクマン粘性の効果を調べ た。流れの領域は水平方向に無限に広がっており,上下 に固体壁が存在する場合を考える。円柱は二重涌点で置 き換えられ,オセーン近似をした準地衡流方程式がフー リエ変換を使用することによって解かれた。東向流に対 するこのモデルの解は単一涌点の場合と同様にエクマン 粘性はロスビー波を 2/αの距離で1/eに減衰させる ことを示す。西向流では,波動は現われず,流れのパタ ーンはポテンシャル流に類似する。非粘性の場合と異な り,ウェークの領域はエクマン粘性の効果が増大すると ともに上下流方向に非対称性を示す。東向流では上流に ついて,西向流では下流について,擾乱の速度分布を詳 しく示した。

#### 1. はじめに

地球の回転角速度の鉛直成分の緯度変化(β効果)を 考慮した円柱を通過する流れの研究は,黒潮等の強い海 流が大きな島(100 km程度)や半島を通過し,それに よって影響を受けた時の流れの変動や渦の形成に関連し た基礎的な研究として重要である。この問題で最も顕著 な現象は,北半球において,東向流ではロスビーリー波 が発生し,西向流では物体背後に非常に長いウェークが 形成されることである(Long 1952, Yamagata 1976a)。

流体力学の問題として,非粘性の円柱まわりの流れで は,一様流と二重涌点の重ね合わせでその解を表現でき ることはよく知られている。成層流体と回転流体中の物 体まわりの流れにおいても,方程式系をオセーンタイプ の渦度方程式で近似し,物体の存在を涌点で置き換える モデルが使用されてきた。Janowitz(1968)は、こ

\*茨城大学工学部建設工学科(日立市中成沢町)

のモデルを使って成層流体中の水平粘性による前方ウェ - クの様子を詳しく調べた。またJanowitz(1974) は,成層流体を対象に涌点の強さによる流れの依存性, 造波抵抗を調べている。回転系( $\beta$ 面上)の問題を扱っ たものとして,非粘性では,McCartney(1976),エ クマン粘性を考慮した問題ではYamagata(1976b) と Stevenson & Janowitz(1977)の研究がある。

ポイントボルテックスアプローチによる,エクマン粘 性の効果を考慮したβ面上の西向流の研究はまだ成され ていない。そこで,準地衡流渦位方程式をオセーンタイ プの渦位方程式で近似し,円柱を二重涌点で置き換える ことにより積分解を求め,エクマン粘性の流れの場に与 える影響を調べた。この手法は海山を乗り越える流れに 対して Stevenson & Janowitz (1977)が最初に使 用している。

### 定式化とその解

ここでは、Fig.1 に示した回転流体中の円柱を通過 する流れのシステムを取り扱う。円柱の半径はRで、高 さはHとする。全システムは円柱の中心にとった回転軸Z のまわりに、y方向に変化する回転角速度 $\Omega$ で回転して いる。ここでは $\beta$ 面近似を仮定しているので、f = 2 $\Omega$ = f<sub>0</sub>+ $\beta$ yである。流体の密度と動粘性係数はそれぞれ  $\rho$ とッで一定とする。基本流は水平方向に境界はなく、



# Fig. 1 Schematic representation of the flow configuration.

ー様な速度Uとする。座標上で、xの正方向の流れが東 向流で、xの負の方向の流れが西向流である。座標系は 回転系上に直交座標(x,y,z)を取り、それぞれの 方向の相対速度を(u,v,w)とする。Fig.1の状況の もとに、無次元化した $\beta$ 面上の準地衡流渦位方程式は、

$$\frac{\mathrm{D}}{\mathrm{D}\,\mathrm{t}}\left( \nabla_{\mathrm{H}} \Psi + \widehat{\beta}_{\mathrm{Y}} \right) = - \alpha \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \Psi \qquad (1)$$

$$rac{\partial^2}{\partial u^2}$$
  $\vec{c}$   $\vec{b}$ ,  $rac{D}{Dt} = rac{\partial}{\partial t} + u rac{\partial}{\partial x} + v rac{\partial}{\partial y}$ ,  $V_{\rm H}^2 = rac{\partial^2}{\partial x^2} + rac{\partial^2}{\partial y}$ ,

 $z = z^*/H$ , (x, y) = (x<sup>\*</sup>, y<sup>\*</sup>)/R, (u, v) = (u<sup>\*</sup>, v<sup>\*</sup>)/Uで無次元化しているので, 無次 元パラメ - タはつぎのようになる。

 $\widehat{\boldsymbol{\beta}} = \boldsymbol{\beta} \mathbf{R}^{2} / \mathbf{U}, \quad \boldsymbol{\alpha} = \sqrt{\mathbf{E}_{k}} / \mathbf{R}_{0} (\mathbf{R}_{0} = \mathbf{U} / \mathbf{f}_{0} \mathbf{R}, \mathbf{E}_{k}$   $= 2\nu / \mathbf{f}_{0} \mathbf{H}^{2}, \quad \mathbf{H} / 2\mathbf{R} = 1 )$ 流線に沿って(1)式を積分すると、

$$\mathcal{P}_{\mathrm{H}}^{2} \mathcal{\Psi} + \widehat{\beta} \left( \mathbf{y} - \mathbf{y}_{0} \right) = -\alpha \int_{\left( \mp \infty, \mathbf{y}_{0} \right)}^{\left( \mathbf{x}, \mathbf{y} \right)} \mathcal{P}_{\mathrm{H}}^{2} \mathcal{\Psi} \cdot \frac{\mathrm{d} \mathbf{s}}{|\mathcal{V}_{\mathrm{H}} \mathcal{\Psi}|}$$

$$(3)$$

ここで、 $y_0$ は無限遠上流での流線 $\Psi$ のy座標の値, s は流線の長さである。まず東向流に対して,流線を一様 流の成分と擾乱の成分に分けると、

 $\Psi$ (x,y)=-y+ $\phi$ (x,y)=-y<sub>0</sub> (4) (3)式を擾乱だけの式にし、オセーンタイプの近似を使 用すると、

$$\nabla_{\mathrm{H}}^{2} \psi + \widehat{\beta} \psi = -\alpha \int_{(-\infty, y_{0})}^{(x, y)} \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \psi \, \mathrm{d} x \qquad (5)$$

 (5)式をxとyで微分し,従属変数をx方向の擾乱の速 度u'で書くと、

$$\frac{\partial}{\partial x} \left( \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \mathbf{u}' \right) + \widehat{\beta} \frac{\partial \mathbf{u}'}{\partial \mathbf{x}} = - \alpha \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \mathbf{u}' \tag{6}$$

ここで、 $u' = -\frac{\partial \psi}{\partial y}$ ,  $v' = \frac{\partial \psi}{\partial x}$ , 円柱をx = 0, y = 0の位置に存在する二重涌点で置き換える。二重涌点によって生ずるx方向の速度を $u_S$ とすると、

 $u_{\rm S} = -UR^2 (x^2 - y^2) / (x^2 + y^2)^2$ (7)

ここで, UR<sup>2</sup>は二重涌点の強さを示す。一方西向流で は、

$$\frac{\partial}{\partial x} \left( \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \mathrm{u}' \right) - \widehat{\beta} \frac{\partial}{\partial x} \mathrm{u}' = \alpha \nabla_{\mathrm{H}}^{2} \mathrm{u}' \tag{8}$$

そして, x = 0, y = 0の二重涌点は,

 $u_{\rm S} = U R^2 (x^2 - y^2) / (x^2 + y^2)^2$  (9)

となる。したがって,(7),(9)式の条件の基に(6),(8)式を 解くことになる。(6)式と(8)式の解をフーリエ積分で表現 すると,

$$u'(x, y) = \int_{0}^{\infty} \widehat{u} (K, y) \cos Ky \, dK \quad (0)$$

ここで,  $\hat{u} = A_i(K) \exp \left[ a_i(K) x \right]$ , ( i = 1, 2, 3 )。 $A_i(K)$ は,  $K \rightarrow \infty$ のときx = 0, y = 0で(7), (9) 式が満足されるように決定される(Janowi tz 1974)。

この時, u'= 
$$-\frac{\partial \psi}{\partial y}$$
を使用して求めた東向流の $\psi$ は,  
 $\psi^{-}(x, y) = -2 U R^2 \int_0^\infty \frac{K(a_2+a_3)}{(a_2-a_1)(a_3-a_1)} \cdot exp(a_1x) \cdot sin Ky dK, x \le 0,$   
 $\psi^{+}(x, y) = -2 U R^2 \int_0^\infty \frac{K(a_2+a_3)}{(a_2-a_1)(a_3-a_2)} \cdot exp(a_2x) \cdot sin Ky dK$   
 $-2 U R^2 \int_0^\infty \frac{K(a_1+a_2)}{(a_2-a_3)(a_3-a_1)} \cdot exp(a_3x) \cdot sin Ky dK, x \ge 0,$   
 $(1)$   
 $C \subset \mathcal{C}, a_1(i=1, 2, 3) dz a^3 + \alpha a^2 + (\hat{\beta} - K^2))$   
 $-\alpha K^2 = 0 03 次方程式03 根 \overline{C} \overline{b} 0, \overline{C} 0 \overline{d} \overline{c} 0 \overline{d}$ 

 $a - \alpha K^{2} = 0$  の3次方程式の3根であり,その値の求 め方は補足に示す。したがって,一様流を含めた流線は,  $\Psi^{\pm}(x, y) = -y + \psi^{\pm}(x, y)$  (12)

$$\begin{split} \phi^{-}(\mathbf{x}, \mathbf{y}) &= -2 \mathrm{UR}^{2} \int_{0}^{\infty} \frac{\mathrm{K}(\mathbf{a}_{3} + \mathbf{a}_{1})}{(\mathbf{a}_{2} - \mathbf{a}_{1})(\mathbf{a}_{3} - \mathbf{a}_{2})} \cdot \\ &= \mathrm{xp}(\mathbf{a}_{2} \mathbf{x}) \sin \mathrm{Ky} \, \mathrm{dK} \\ &- 2 \mathrm{UR}^{2} \int_{0}^{\infty} \frac{\mathrm{K}(\mathbf{a}_{1} + \mathbf{a}_{2})}{(\mathbf{a}_{2} - \mathbf{a}_{3})(\mathbf{a}_{3} - \mathbf{a}_{1})} \cdot \\ &= \mathrm{xp}(\mathbf{a}_{3} \mathbf{x}) \sin \mathrm{Ky} \, \mathrm{dK}, \ \mathbf{x} \leq 0, \\ \phi^{+}(\mathbf{x}, \mathbf{y}) &= -2 \mathrm{UR}^{2} \int_{0}^{\infty} \frac{\mathrm{K}(\mathbf{a}_{2} + \mathbf{a}_{3})}{(\mathbf{a}_{2} - \mathbf{a}_{1})(\mathbf{a}_{3} - \mathbf{a}_{1})} \cdot \\ &= \mathrm{xp}(\mathbf{a}_{1} \mathbf{x}) \sin \mathrm{Ky} \, \mathrm{dK}, \ \mathbf{x} \geq 0 \end{split}$$

ここで,  $a_i$ (i = 1, 2, 3)は $a^3 - \alpha a^2 - (\hat{\beta} + K^2)a + \alpha K^2 = 0$ の3次方程式の3根で,その値の求め方は補足に示す。したがって,流線関数は,

 $\Psi^{\pm}(\mathbf{x}, \mathbf{y}) = \mathbf{y} + \phi^{\pm}(\mathbf{x}, \mathbf{y})$  (14)  $\mathfrak{C}\mathfrak{F}\mathfrak{F}_{0}$ 

### 3. 結果と考察

### 3.1 他の解法との比較

2章で行った解法の妥当性を調べるために,  $\alpha = 0$  と した非粘性の解に匹敵するリー波関数(Miles 1968) と非粘性の初期値問題を数値的に求めた結果との比較を 行う。Fig. 2は $\hat{\beta} = 1.0$  とし,  $\alpha = 0$  (非粘性)の場合 の3種類の異なった方法で解かれた流線図である。(a)は Miles (1968)の一様成層流体中のリー波の定常解で







(C)

(a)

Fig. 2 Streamlines for inviscid eastward flow for  $\hat{\beta} = 1.0$ ; (a) Miles's result (1968), (b) numerical computation, (c) present study

ある。(b)は初期値問題として数値積分によって得たもの ある。(c)はここで行った解き方による流線である。この 3つの流線図を比較したとき,波長に関しては、どの解 法の場合も等しくなる。しかし,振幅に関しては(a)と(b) はほぼ等しいが,(c)はそれらと比べると大きくなる。こ の原因を(a)と(c)から考察すると,(a)では上流遠方で擾乱 の速度がO( $r^{-\frac{3}{2}}$ )で小さくなる放射条件を課している のに対し,(c)ではその条件を与えなかったために,上流 の擾乱の速度がO( $r^{-1}$ )で減衰する解になっているた めと考えられる。(b)の数値解法では放射条件を課してい ないが,少なくとも $\hat{\beta} = 1.0$ あたりまではMiles (1968)の解とよく一致する。 エクマン粘性を考慮し た二重涌点のモデルでは,擾乱の速度は $O(r^{-\frac{3}{2}})$ で減 衰するため,数値積分の結果とよく一致する。 3.2 東向流

Fig. 3 は東向流の場合で、 $\hat{\beta} = 1.0$ と一定にし、エ クマン粘性の大きさを変化させたときの流線図である。 この図から解かるように、エクマン粘性の役割は、単一



(a)



(b) =====



Fig. 3 Streamlines for eastward flow for  $\hat{\beta} =$ 1.0 and varying  $\alpha$ ; (a)  $\alpha = 0.0$ , (b)  $\alpha = 0.1$ , (c)  $\alpha = 0.5$ , (d)  $\alpha = 1.0$ 

(d)

の涌点の場合 (Stevenson & Janowi tz 1977)と同様に、ロスビーリー波の振幅を二重涌点の表面から 2/ αの距離で1/eに減衰させることである。Fig. 3(c), (d)の破線はそれぞれの場合の二重涌点の表面から 2/α の位置を示している。Fig. 3(a),(b)の比較から解かるように、エクマン粘性のロスビーリー波の波長に与える影響はその振幅に与える影響に比べて非常に小さい。Fig. 4 は二重涌点の前方ウェークの速度分布 u'を示した図で ある。この図で特徴的なことは、αの値が大きくなるにしたがい前方ウェークの減衰が速いことである。Fig5 は  $\alpha = 0.1$ と固定し、 $\hat{\beta}$ の値を変化させたときの前方ウ ェークの様子を示したものである。前方ウェークの幅 は $\hat{\beta}$ が大きいほど狭くなる。ここで、 $|x| \gg \frac{1}{\alpha}$ の場合 に対する擾乱 u'(x, y)の漸近解を求める。

$$\mathbf{u}'(\mathbf{x},\mathbf{y}) \simeq -\frac{\sqrt{\pi}}{2} (\mathbf{U}\mathbf{R}^2) \left(\frac{\widehat{\beta}}{\alpha}\right)^{\frac{1}{2}} \frac{1}{|\mathbf{x}|^{\frac{3}{2}}} \left(1 - \frac{\widehat{\beta}}{2\alpha |\mathbf{x}|} \mathbf{y}^2\right)$$

$$\alpha |x| = 4 \alpha |x|$$

(15)

 $\operatorname{Xeyp}\left(-\frac{1}{\beta}, \frac{\widehat{\beta}}{2}\right)$ 

(15式からu'=0となるyの値は,

$$y = \pm \sqrt{\frac{2 \alpha + x}{\beta}} \tag{16}$$

 $\alpha = 0$ , つまり非粘性の場合,  $\sqrt{\beta} |x| \gg 1$  で  $(\widehat{\beta}x)^2 \gg \sqrt{\beta} y$ の領域では、

$$u'(x, y) \simeq \sqrt{\widehat{\beta}(UR^2)} \cos(\sqrt{\widehat{\beta}}y) \cdot \frac{1}{|x|}$$
 (17)

となる (Janowitz 1974)。(1)式と(1)式から,非粘性 の場合,擾乱は O( $|x|^{-1}$ )で減衰し,エクマン粘性を考 慮 した場合は O( $|x|^{-\frac{3}{2}}$ )で減衰する。したがって,エ クマン粘性を考慮した涌出しモデルでは放射条件が満足 されている。



Fig. 4 Profiles of the x component velocity perturbation for eastward flow for a fixed  $\hat{\beta} = 1.0$  and varying  $\alpha$  at upstream stations x=-2, -3, -4, -5, -6; (a)  $\alpha = 0.0$ , (b)  $\alpha = 0.1$ , (c)  $\alpha = 0.5$ 

3.3 西向流

Fig. 6 は西向流の場合で、 $\hat{\beta} = 1.0$ と一定にし、 $\alpha$ の値を大きくしていったときの流線図である。流れのパ ターンは東向流と異なり、波動的挙動を示さずポテンシ ャル流に似たパターンである。非粘性の場合の解(a)は上 下流対称な解である(Fig. 7 (a)参照)。 $\alpha$ の値を大き くしていくにしたがい上下流の非対称性が大きくなって



Fig. 5 Profiles of the x component velocity perturbation for eastward flow for a fixed  $\alpha = 0.1$  and varying  $\hat{\beta}$  at upstream stations x = -2, -3, -4, -5,(a)  $\hat{\beta} = 0.5$ , (b)  $\hat{\beta} = 1.0$ , (c)  $\hat{\beta} = 2.0$ 

いく。Fig. 7 は $\alpha$ を変化させたときのウェークの領域 の擾乱の速度分布を図示したものである。 $\hat{\beta}$ が一定( $\hat{\beta}$ = 1.0)の場合,二重涌点の近くでは $\alpha$ が大きいものほ ど強いウェークができる。しかし,遠方では $\alpha$ が大きい ものほど急速に擾乱 u'は減衰する。Fig. 8 は $\alpha$  = 0.1 と固定し, $\hat{\beta}$ の値を大きくしていったときのウェークの 様子を図示したものである。 $\hat{\beta}$ の値が大きくなるにした



Fig. 7 Profiles of the x component velocity perturbation for westward flow for a fixed  $\hat{\beta} = 1.0$  and varying  $\alpha$  at stations x= -6, -5, -4, -3, -2, 2, 3, 4; (a)  $\alpha = 0.0$ , (b)  $\alpha = 0.1$ , (c)  $\alpha = 0.189$ , (d)  $\alpha = 0.5$ 



がい, 強いウェークが遠方まで保たれる。ウェークの幅 は,  $\beta$ が大きくなるにしたがい, 狭くなる。ここで, |x|≫  $\frac{1}{\alpha}$  での u'の漸近解を求めると,

$$\mathbf{u}'(\mathbf{x},\mathbf{y}) \simeq \frac{\sqrt{\pi}}{2} (\mathbf{U}\mathbf{R}^2) \left(\frac{\widehat{\beta}}{\alpha}\right)^{\frac{1}{2}} \frac{1}{|\mathbf{x}|^{\frac{3}{2}}} \left(1 - \frac{\widehat{\beta}}{2\alpha |\mathbf{x}|} \mathbf{y}^2\right)$$
$$\times_{\mathbf{e} \mathbf{x} \mathbf{p}} \left(-\frac{1}{4} \frac{\widehat{\beta}}{\alpha |\mathbf{x}|} \mathbf{y}^2\right) \qquad (18)$$

となる。また(19式からu'(x,y)=0となるyの値は、

$$y = \pm \sqrt{\frac{2 \alpha |x|}{\beta}} \tag{19}$$

である。Yamagata(1976 b)は, 非粘性の場合にウ  $x - \rho の幅が \hat{\beta}^{-\frac{1}{2}}$ に比例することを示した。 $|x| \gg \frac{1}{\alpha}$ の漸近解(18, (19は Fig. 7, 8の  $|x| < \frac{1}{\alpha}$ の結果と同じ 傾向の $\hat{\beta}$ 依存性を示している。

### 4. おわりに

準地衡流渦位方程式をオセーンタイプの方程式で近似 し. 円柱を二重涌点で置き換えたモデルを使用すること によって、β面上の円柱まわりの流れにおけるエクマン 粘性の効果を調べた。このモデルでは、非粘性の場合、 放射条件を課した場合に比べて、振幅が大き目になるが、 エクマン粘性を考慮すると放射条件を満足していること が解かった。東向流の場合、ロスビーリー波が発生する が、単一の涌点の場合と同様、エクマン粘性によって、 二重涌点から2/αの距離でその振幅が1/eに減衰す る。前方ウェークは、エクマン粘性のため極度に弱くな る。西向流の場合、波動的挙動は示さず、ポテンシャル 流に似た流れのパターンを示す。しかし、エクマン粘性 を考慮すると上下流で非対称になることが解かった。ウ ェークの強さは、円柱の近傍ではエクマン粘性の大きい 方が強い。一方、遠方では、エクマン粘性によって擾乱 は極度に減衰する。ウェークの $\beta$ への依存性は、それが 大きいほど強くなり、ウェークの幅はβ-2に比例するこ とが解かった。

この問題はダイポール渦が東西に移動する問題に類似 し,西向流の非粘性の場合は準地衡流方程式の厳密解で あるモドン解に匹敵している。

### 補 足

(1) (13式の3次方程式の3根はつぎのようにして求め

i) 東向流  

$$a^3 + \alpha a^2 + (\widehat{\beta} - K^2) a - \alpha K^2 = 0$$
 (i-1)  
ここで,  
 $p = (\widehat{\beta} - K^2) - \frac{\alpha^2}{3}$   
 $q = \frac{1}{27} (2\alpha^3 - 9\alpha(\widehat{\beta} + 2K^2))$ 

$$\frac{q^2}{4} + \frac{p^3}{27} = 0$$
が満足 されるときの Kの値を η とする。  

$$\eta^2 = \hat{\beta} + \frac{2}{3} \alpha^2 + (\overline{D} + \overline{E}^{\frac{1}{2}})^{\frac{1}{3}} + (\overline{D} - \overline{E}^{\frac{1}{2}})^{\frac{1}{3}}$$
( | -2 )  
ここで,

$$\begin{split} \overline{D} &= \frac{27}{8} \widehat{\beta}^2 \alpha^2 + \frac{5}{2} \widehat{\beta} \alpha^4 - \frac{1}{27} \alpha^6 \\ \overline{E} &= \frac{729}{64} \widehat{\beta}^4 \alpha^4 - \frac{81}{8} \widehat{\beta}^3 \alpha^6 + 3 \widehat{\beta}^2 \alpha^8 - \frac{8}{27} \widehat{\beta} \alpha^{10} \\ \frac{q^2}{4} + \frac{p^3}{27} > 0 \ 0 \ \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{{$\square$} \text{$\square$} \text{{$\square$} \text{$$

素根をもつ

$$A \pm = \left( -\frac{q}{2} \pm \sqrt{\frac{q^2}{4} + \frac{p^3}{27}} \right)^{\frac{1}{3}}$$

$$\xi \neq \delta_o$$

$$\begin{cases} a_1 = A_+ + A_- - \frac{\alpha}{3} \\ a_2 = a_{2r} + i \ a_{2i} \\ a_3 = a_{2r} - i \ a_{2i} \end{cases}$$
(i-3)

$$\begin{aligned} a_{2r} &= -\frac{1}{2} (A_{+} + A_{-}) - \frac{\alpha}{3} \\ a_{2i} &= \frac{\sqrt{3}}{2} (A_{+} - A_{-}) \\ \frac{q^{2}}{4} + \frac{p^{3}}{27} < 0 \mathcal{O} \\ & \mathcal{O} \\$$

$$\begin{cases} a_{1} = \frac{\alpha K^{2}}{\widehat{\beta} - K^{2}} \\ a_{2} = -\frac{\alpha \widehat{\beta}}{2 (\widehat{\beta} - K^{2})} + i \sqrt{\widehat{\beta} - K^{2}} \\ a_{3} = -\frac{\alpha \widehat{\beta}}{2 (\widehat{\beta} - K^{2})} - i \sqrt{\widehat{\beta} - K^{2}} \end{cases} \quad (i-5)$$

 $_{\rm K}\!>\!\beta$ 

$$\begin{aligned} x &= \sqrt{K^2 - \hat{\beta}} + \frac{\alpha \hat{\beta}}{2 (K^2 - \hat{\beta})} \\ a_2 &= -\sqrt{K^2 - \hat{\beta}} + \frac{\alpha \hat{\beta}}{2 (K^2 - \hat{\beta})} \\ a_3 &= -\frac{\alpha K^2}{K^2 - \hat{\beta}} \end{aligned} (i-6)$$

ii) 西向流  $a^{3}-\alpha a^{2}-(\widehat{\beta}+K^{2})a+\alpha K^{2}=0$  (ii-1) ここで,

$$\begin{cases} \mathbf{p} = -\left(\widehat{\beta} + \mathbf{K}^2\right) - \frac{\alpha^2}{3} \\ \mathbf{q} = -\frac{1}{27} \left(2 \alpha^3 + 9 \alpha \left(\widehat{\beta} - 2 \mathbf{K}^2\right)\right) \end{cases}$$

とおく。この場合,常に $\frac{q^2}{4} + \frac{p^3}{27} < 0$ で,3実根のみをもつ。

$$\begin{cases} a_{1} = 2\sqrt{-\frac{p}{3}}\cos\left(\theta_{2} + \frac{2\pi}{3}\right) + \frac{\alpha}{3} \\ a_{2} = 2\sqrt{-\frac{p}{3}}\cos\theta_{2} + \frac{\alpha}{3} \\ a_{3} = 2\sqrt{-\frac{p}{3}}\cos\left(\theta_{2} + \frac{4\pi}{3}\right) + \frac{\alpha}{3} \quad (||-2|) \\ z \in \overline{C}, \quad \theta_{2} = \frac{1}{3}\cos^{-1}\left(3\sqrt{3} \cdot q/2 p\sqrt{-p}\right), \\ (0 < \theta_{2} < \frac{\pi}{6}\right) \\ \alpha \ll 1 \text{ OBS } \\ \begin{cases} p = -\left(\hat{\beta} + K^{2}\right) \\ q = -\frac{\alpha}{3}\left(\hat{\beta} - 2K^{2}\right) \end{cases}$$

$$\begin{cases} a_{1} = -\sqrt{\widehat{\beta} + K^{2}} + \frac{\alpha \widehat{\beta}}{2 (\widehat{\beta} + k^{2})} \\ a_{2} = \sqrt{\widehat{\beta} + K^{2}} + \frac{\alpha \widehat{\beta}}{2 (\widehat{\beta} + K^{2})} \\ a_{3} = \frac{\alpha K^{2}}{\widehat{\beta} + K^{2}} \end{cases} \quad (jj - 3)$$

### 参考文献

- Janowitz, G. S., J. Fluid Mech, 33 (1968), 417-432
- (2) Janowitz, G. S., J. Fluid Mech, 66(1974), 455-464
- (3) Long, R. R., J. Meteor, 9 (1952), 187-199
- (4) McCartney, M. S., Polymode news, 10
   (1976), 2-5
- (5) Miles, J. W., J. Fluid Mech, 33(1968), 803-814
- (6) Stevenson, J. W. and Janowitz, G. S., Dyn. Atmos. Oceans, 1 (1977), 225-239
- (7) Yamagata, T., G. F. D. Woods Hole
   Oceanographic Institution, Ref.
   No. 76-81(1976a), 199-212
- (8) Yamagata, T., J. Oceanogr. Soc. Japan, 32(1976b), 116-127