

帶流運動之穩定度與大氣 環流之變遷

楊建雄

*Fjørtoft's Stability Theory on Circular Vortices
and its Application to the General
Circulation of the Atmosphere*

Chien-hsiung Yang

Abstract

The theory of stability on circular vortices as treated by R. Fjørtoft in Vol. XIV, No.6 of *Geofysiske Publikasjoner* is presented. The possibility of applying the results of the theory for explaining the variation of the general circulation of the atmosphere is discussed.

概要

本篇介紹 Fjørtoft 之圓渦流穩定的理論，而批判其基本假設及討論，其所得穩定規範應用於地球大氣之意義。由其穩定規範，我們可敘述地球大氣環流之變遷及能量轉換之相關關係。

§ 1 軸對稱渦流之運動方程

設Z-軸（圖1）為外力位 φ 之對稱軸。假定在某一時刻，流體之速度及密度分佈也對此一軸對稱。若此，由運動之對稱性，可知流體之運動必須一直繼續其對於 Z- 軸之對稱性。因此，只須考慮其在一子午面內之運動。今以 u 為帶流速度，以 V 為子午面內之速度，其運動方程為

$$\rho \left(\frac{\partial V}{\partial t} + V \cdot \nabla u \right) = -\nabla P - \rho \nabla \varphi + \rho \frac{u^2}{R} \quad (1)$$

$$\text{及 } \frac{\partial u}{\partial t} + V \cdot \nabla u + \frac{uV}{R} = 0 \quad (2)$$

在此 ρ ：密度， P ：壓力， R ：從Z-軸之距離， V_R ：半徑方向之 V 之成分。若在 $R = \text{const.}$ 之一圓周上積

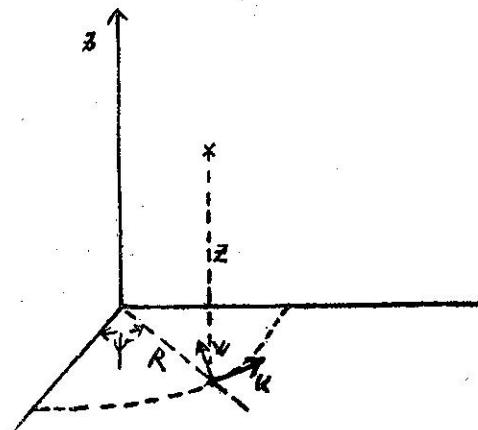


圖 1

分 (2) 式，可得

$$\frac{\partial c}{\partial t} + V \cdot \nabla C = 0 \quad (3)$$

$$C = \int_0^{2\pi} u R d\psi$$

$$-\frac{\partial \lambda}{\partial n} = [\rho \operatorname{grad} \varphi + \rho C^2 \operatorname{grad} \varphi_0 + \rho (\nabla \cdot \operatorname{grad}) \nabla] \cdot n$$

除在界面之任意常數以外，唯一地決定。因此 (16-a, b, c) 必須相等於此流體子午面內之運動方程及其界面條件。

§ 2 恒常圓環流

若無（從）外力之作用，能量方程為：

$$\int_{\tau_0} \frac{1}{2} \nabla^2 \rho d\tau_0 + \int \frac{1}{2} u^2 \rho d\tau_0 = -\Phi + \text{const.}$$

或者

$$\underline{K}_m = -[\Phi + \underline{K}_z] + \text{const.} \quad (1)$$

即， \underline{K}_m 為子午面內之動能， \underline{K}_z 為帶流動能。

我們將應用在 § 1 提出之 Hamilton 原理來求使 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 取極值之條件。〔為求使 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 取極值〕之間題不過是 § 1 Hamilton 之原理之特殊例。即我們只須考慮 $(\Phi + \underline{K}_z)$ 之數值而不相干於子午面內之運動，因此，由方程式 (1-16) 及附隨之界面條件，可知

$$\left. \begin{array}{l} a) \rho_0 \operatorname{grad} \varphi + \rho_0 C_0^2 \operatorname{grad} \varphi_0 = -\operatorname{grad} \lambda \\ b) \lambda = \text{const.} \text{ 在自由表面} \\ c) \Delta \lambda = \text{const.} \text{ 在不連續面} \end{array} \right\} (2)$$

是我們所求之條件。在此，使 $(\Phi + \underline{K}_z)$ 恒常之密度與環流之分佈由 ρ_0, C_0 表示。在恒常圓環流 ($\nabla = 0$) 條件 (2-2) 自然地滿足。壓力 p 代入 λ 。相反地，如密度及環流之分佈滿足條件 (2-2) 時，任何一個圓環流必須恒常。

§ 3 在極值附近之 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 之數值

今設 τ_0 表示當 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 取其極值時之流體粒子之子午面內之位置。

設 $\delta \tau$ 表示其粒子之偏位， $\tau - \tau_0$ ，則由 Taylor 之定理

$$\begin{aligned} & [\Phi(\tau) + \underline{K}_z(\tau)] - [\Phi(\tau_0) + \underline{K}_z(\tau_0)] \\ &= \delta \tau \cdot [\operatorname{grad} \Phi(\tau)]_{\tau=\tau_0} + \frac{1}{2} [(\delta \tau \cdot \operatorname{grad}) \operatorname{grad} \Phi(\tau)]_{\tau=\tau_0} \cdot \delta \tau \\ &+ \delta \tau \cdot [\operatorname{grad} \underline{K}_z(\tau)]_{\tau=\tau_0} \\ &+ \frac{1}{2} [(\delta \tau \cdot \operatorname{grad}) \operatorname{grad} \underline{K}_z(\tau)]_{\tau=\tau_0} \cdot \delta \tau \end{aligned}$$

代入方程 (1-8), (1-9) 式於 Φ 及 \underline{K}_z ，此能量差 $\Delta(\Phi + \underline{K}_z)$ 可寫

$$\Delta(\Phi + \underline{K}_z) = \int_{\tau_0} [\rho \operatorname{grad} \varphi + \rho C^2 \operatorname{grad} \varphi_0] \cdot \delta \tau d\tau_0$$

$$+ \frac{1}{2} \int_{\tau_0} [\rho(\delta \tau \cdot \operatorname{grad}) \operatorname{grad} \varphi + \rho C^2(\delta \tau \cdot \operatorname{grad}) \operatorname{grad} \varphi_0] \cdot \delta \tau d\tau_0 \quad (1)$$

再者，因據 § 2 之論法

$$\delta \tau = \rho \frac{\partial \tau}{\partial \varepsilon} \Big|_{\varepsilon=0} + \frac{C^2}{2} \frac{\partial^2 \tau}{\partial \varepsilon^2} \Big|_{\varepsilon=0} \quad (2)$$

而 $\frac{\partial \tau}{\partial \varepsilon}, \frac{\partial^2 \tau}{\partial \varepsilon^2}$ 等亦滿足 (2-14)、(2-15) 式。利用

Gauss 定理，可得

$$\begin{aligned} \Delta(\Phi + \underline{K}_z) &= -\frac{1}{2} \int_F \delta \tau \cdot [\operatorname{grad} \rho_0 \operatorname{grad} \varphi \\ &+ \operatorname{grad} \rho_0 C_0^2 \operatorname{grad} \varphi_0] \cdot \delta \tau dF \quad (3) \\ &+ \frac{1}{2} \int_{F_f} (\delta \tau_n)^2 \rho_0 \left[\frac{d\varphi}{dn} + C_0^2 \frac{d\varphi_0}{dn} \right] dF \\ &- \frac{1}{2} \int_{F_d} (\delta \tau_n)^2 \left[\Delta \rho_0 \cdot \frac{d\varphi}{dn} + \Delta \rho_0 C_0^2 \right. \\ &\left. + \frac{d\varphi_0}{dn} \right] dF \end{aligned}$$

在此， $\Delta \rho = \operatorname{div} \operatorname{grad} \rho, \Delta \rho C^2 = \operatorname{div} \operatorname{grad} \rho C^2$ ， $\delta \tau_n$ 表示在界面法線方向之成分， F_f 表示自由界面， F_d 表示不連續面。

§ 4 平衡圓渦流對於軸對稱擾亂之穩定規範

由 (3-3) 我們可知，假如

$$\left. \begin{array}{l} a) \delta \tau \cdot [\operatorname{grad} \rho_0 \operatorname{grad} \varphi + \operatorname{grad} \rho_0 C_0^2 \operatorname{grad} \varphi_0] \cdot \delta \tau < 0 \\ b) \rho_0 \frac{d\varphi}{dn} + \rho_0 C_0^2 \frac{d\varphi_0}{dn} \geq 0 \text{ 在自由界面} \\ c) \Delta \rho_0 \frac{d\varphi}{dn} + \Delta \rho_0 C_0^2 \frac{d\varphi_0}{dn} \leq 0 \text{ 在不連續面} \end{array} \right\} \dots (1)$$

則， $\Delta(\Phi + \underline{K}_z)$ 是正數值。此時， $[\Phi + \underline{K}_z]_{\tau=\tau_0}$ 是一個極小值。凡當一力學系在穩定平衡時，此系之位能必須取極小值，若此，我們亦可證明，若其 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 取極小值時，一個圓渦流對於軸對稱之擾亂是穩定。

相反地，如

$$\left. \begin{array}{l} a) \delta \tau \cdot [\operatorname{grad} \rho_0 \operatorname{grad} \varphi + \operatorname{grad} \rho_0 C_0^2 \operatorname{grad} \varphi_0] \cdot \delta \tau > 0 \\ b) \rho_0 \frac{d\varphi}{dn} + \rho_0 C_0^2 \frac{d\varphi_0}{dn} \leq 0 \text{ 在自由界面} \\ c) \Delta \rho_0 \frac{d\varphi}{dn} + \Delta \rho_0 C_0^2 \frac{d\varphi_0}{dn} \geq 0 \text{ 在不連續面} \end{array} \right\} \dots (2)$$

此一圓渦流對於任意軸對稱性擾亂是不穩。

再者，如

$$[\Phi + \underline{K}_z] = [\Phi + \underline{K}_z]_{\tau=\tau_0}$$

$$\text{即 } \Delta \underline{K}_m = 0 \quad (3)$$

因此，流體內之粒子，雖其動能無變化，亦能移動有限距離。在此情形，此一渦流稱（謂在）中性穩定。

其次，（想）一個渦流，其內同時包括穩定與不穩定之區域時，此一渦流對於某種擾亂 δr 之穩定性質則由其擾亂之方向而定。換言之，由 δr 之方向， $\Delta [\Phi + \underline{K}_z]$ 可取正或負值。若取正值，此渦流對此種擾亂是穩定，若取負值，則此渦流對此擾亂是不穩定，而且其位能 $[\Phi + \underline{K}_z]$ 必須變換作子午面運動之動能。

由方程 (3-3) 式，我們可知，在此情形，其擾亂之方向對於 $\Delta [\Phi + \underline{K}_z]$ 之影響只限於右邊第一項之體積積分，此體積積分，如由適當之座標系轉換，從 (R, z) 變換至 (η, ζ) (圖 2)

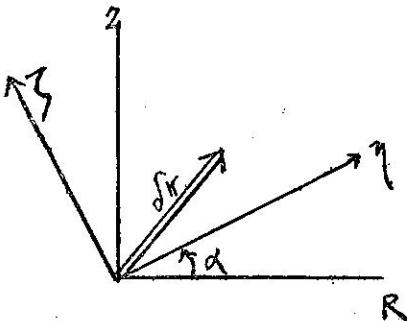


圖 2

$$r_\eta = r_R \cos \alpha + r_z \sin \alpha$$

$$r_\zeta = -r_R \sin \alpha + r_z \cos \alpha$$

可寫

$$-\delta r_0 [\text{grad } \rho_0 \text{ grad } \varphi + \text{grad } \rho_0 \text{ grad } c_0^2] \cdot \delta r = (ar_\eta^2 + br_\zeta^2) \quad (4)$$

因此，第一項體積積分成爲

$$\int_{r_0} (ar_\eta^2 + br_\zeta^2) dr$$

若此，爲使 δr 之方向決定此渦流之穩定性質， a 及 b 之符號必須在流體內某區域呈相反。假定 $a < 0$ ，那麼擾亂 δr 之方向偏 η 或 ζ 軸，此渦流爲不穩定或穩定。 η -軸可稱不穩定軸， ζ -軸謂穩定軸。

§ 5 不穩定圓渦流之轉位定理

計算方程式 (4-4) 我們可（示）知

$$a \cdot b = \text{grad } \rho_0 \times \text{grad} (\rho_0 c_0^2) \cdot (\text{grad } \varphi \times \text{grad } \varphi_0)$$

今如對於軸對稱擾亂不穩定（即滿足 (4-2)）之一個平衡渦流（即其密度與環流滿足 (2-2)）受到軸對稱擾亂，此渦流內之流體粒子將移動新平衡位置而使其

$[\Phi + \underline{K}_z]$ 取更小之數值。設 ρ_0, c_0 為此渦流原初平衡內之密度及環流， ρ_0^*, c_0^* 為其受到擾亂以後達到之新平衡內之密度及環流。若此，則

$$a^* \cdot b^* = \text{grad } \rho_0^* \times \text{grad} (\rho_0^* c_0^{*2}) \cdot \text{grad } \varphi$$

$$\times \text{grad } \varphi_0$$

可是因 $\rho = \text{const.}, c = \text{const.}$ 是物質面，即隨粒子移動，由連續理由，向量 $\text{grad } \rho \times \text{grad } \rho c^2$ 之方向並不隨粒子之偏位而變。

因此， $\text{grad } \rho_0^* \times \text{grad} (\rho_0^* c_0^{*2})$ 之方向將同於 $\text{grad } \rho_0 \times \text{grad } \rho_0 c_0^2$ 之方向。向量 $\text{grad } \varphi \times \text{grad } \varphi_0$ 亦不隨時間而變。因此 $a^* \cdot b^*$ 之符號必須相同於 $a \cdot b$ 之符號。換言之，如在原初平衡 $a \cdot b < 0$ 其渦流不能單由其粒子之偏位而達到穩定狀態，其轉變只是一種從一個不穩定狀態變至另一個不穩定狀態而已。

§ 6 圓渦流對非對稱擾亂之穩定性

設一不壓縮性、均質、無粘性之流體在以 Z -軸爲對稱軸之固定界面內，如無外力作用於此流體，其流體力學的方程式爲，

$$\frac{dV}{dt} = -\text{grad } p \quad (1)$$

$$\text{div } V = 0 \quad (2)$$

因由假設，我們可以密度 ρ 等於 1。以下，我們將計算此流體對於非對稱擾亂之穩定性。

因無外力作用於此流體，此流體之運動必須滿足 (1) 全動能保存之原理及 (2) 全角運動量保存之原理，即

$$\int \frac{1}{2} V^2 d\tau = \text{const.} \quad (3)$$

$$\int u R d\tau = \text{const.} \quad (4)$$

若採用圓橢座標系 (R, ψ, Z) 表示其運動時，其速度 V 可寫

$$V = \bar{u} i + V_m j + V' k \quad (5)$$

換言之， V 等於，平均帶流速度 $\bar{u} = \frac{1}{2\pi} \int_0^{2\pi} u d\psi$ ，平

均子午面速度 $V_m = \frac{1}{2\pi} \int_0^{2\pi} (v_R R_1 + v_Z Z_1) d\psi = \bar{v}_R R_1 + \bar{v}_Z Z_1$ ，與擾亂速度 $V' = u' i + v_R j + v_Z k$ ，三者之向量和，由其定義，擾亂速度必須滿足

$$\int_0^{2\pi} u' d\psi = \int_0^{2\pi} v_R' d\psi = \int_0^{2\pi} v_Z' d\psi \quad (6)$$

因此，全動能及全角運動量保存之定理可寫爲

$$\int \frac{1}{2} V'^2 d\tau + \int \frac{1}{2} V_m^2 d\tau = - \int \frac{1}{2} \bar{u}^2 d\tau$$

$$+ \text{const.} \quad (7)$$

如不能滿足20或21，圓渦流就在不穩定狀態。

§ 7 Rayleigh-Taylor 之穩定規範

應用上節之穩定規範於二次元運動，我們可得所謂 Rayleigh-Taylor 之穩定規範。假定，在 $t=0$ 時

$$v_z = \frac{\partial v_R}{\partial z} = \frac{\partial u}{\partial z} = 0 \dots \dots \dots \quad (1)$$

而且，流體界面以 Z -軸為中心之同心圓墻，由對稱理由，可知在將來任意時刻，其運動可滿足(1)式而我們只須求其在 $Z=\text{const.}$ 一平面內之運動。同時因其不壓縮性及 $v_z = 0$ ，我們可知

$$\bar{v}_R = \frac{1}{2\pi R} \int_0^{2\pi} v_R R d\psi = 0$$

因此，能量方程 (6-13) 式直接適用此情形，又因其運動與 Z 軸垂直而無關，在此情形之能量及環流方程各可寫為

$$\int \frac{1}{2} V'^2 dF = - \int \frac{C^2 dF}{8\pi^2 R^2} + \text{const.} \dots \quad (2)$$

$$\int (C - C_0) dF = \text{const.} \dots \dots \dots \quad (3)$$

環流 C 由 (6-17) 可見

$$C = C_0 + \frac{1}{2} \int_0^{2\pi} (dr_R)^2 \frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \hat{i} \cdot \bar{z}_1)}{dR} R d\psi + \int_0^{2\pi} h(0) R d\psi + \oint_L V'_0 \cdot \delta r \dots \quad (4)$$

代入(4)式於(3)式可得

$$0 = \pi \int_F (dr_R)^2 \frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \hat{i} \cdot \bar{z}_1)}{dR} R dF + 2\pi \int_F h(0) R dF + \int_F \oint_L V'_0 \cdot \delta r dF \dots \quad (5)$$

假定

$$\frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \hat{i} \cdot \bar{z}_1)}{dR} \text{ 在全域內只取正(或負)號} \dots \dots \dots \quad (6)$$

若此(6)式右邊第一項則有與(6)相同符號，而其數值只能在 $\int (dr_R)^2 dF \rightarrow 0$ 時，趨近零。第二項 $\int_F h(0) R dF$ 常比第一項小，而且對於 (dr_R) 之小數值可以省略。最後一項 $\int_F \oint_L V'_0 \cdot \delta r dF \rightarrow 0$ 在 $\text{rot } V'_0 \rightarrow 0$ 因此，我們得知，在(6)條件之下，如 $\text{rot } V'_0 \rightarrow 0$

$$\int (dr_R)^2 dF \rightarrow 0 \dots \dots \dots \quad (7)$$

即，滿足條件(6)之圓渦流，對於二次元之擾亂穩定，此一規範即謂 “Rayleigh-Taylor” 之穩定規範。

§ 8 能量變換軌範

能量方程 (6-13) 可寫為

$$\begin{aligned} \int \frac{1}{2} V'^2 d\tau &= \int \frac{1}{2} V'_0^2 d\tau \\ &= - \int \frac{C^2 d\tau}{8\pi^2 R^2} + \int \frac{C_0^2 d\tau}{8\pi^2 R^2} \\ &= - \int \frac{(C - C_0)^2 d\tau}{4\pi^2 R^2} - \int \frac{(C - C_0)_0^2 d\tau}{8\pi^2 R^2} \\ \text{置 } \frac{C_0}{4\pi^2 R^2} &= \frac{\bar{\omega}_0}{2\pi} \end{aligned}$$

$\bar{\omega}_0$ 即為在 $t=0$ 時，在 $R=\text{const.}$ 之圓周上之平均角速度，由此

$$\begin{aligned} \int \frac{1}{2} V'^2 d\tau &- \int \frac{1}{2} V'_0^2 d\tau \\ &= - \frac{1}{2\pi} \int_{\tau_1} \bar{\omega}_0 (C - C_0) d\tau - \int \frac{(C - C_0)_0^2 d\tau}{8\pi^2 R^2} \dots \quad (1) \end{aligned}$$

今分 τ 為二部 τ_1, τ_2 使 τ_1 代表 $C - C_0 < 0$ 之區域，而使 τ_2 代表 $C - C_0 > 0$ 之區域，由平均值定理可得

$$\begin{aligned} \int \frac{1}{2} V'^2 d\tau &- \int \frac{1}{2} V'_0^2 d\tau = - \frac{\bar{\omega}_0 (R_1, Z_1)}{2\pi} \\ \int_{\tau_1} (C - C_0) d\tau - \frac{\bar{\omega}_0 (R_2, Z_2)}{2\pi} \int_{\tau_2} (C - C_0) d\tau \\ &- \int_{\tau_1} \frac{(C - C_0)_0^2}{8\pi^2 R^2} d\tau \end{aligned}$$

因由角運動量之保存則

$$\int_{\tau_1} (C - C_0) d\tau = - \int_{\tau_2} (C - C_0) d\tau$$

因此可得

$$\begin{aligned} \int \frac{1}{2} V'^2 d\tau &- \int \frac{1}{2} V'_0^2 d\tau = - \frac{1}{2\pi} (\bar{\omega}_0 (R_1, Z_1) \\ &- \bar{\omega}_0 (R_2, Z_2)) \int_{\tau_2} (C - C_0) d\tau \\ &- \int \frac{(C - C_0)_0^2}{8\pi^2 R^2} d\tau \dots \dots \dots \quad (2) \end{aligned}$$

從(2)式可得能量變換軌範如下：

假如在 τ_2 內 (在 τ_2 內平均帶流速度隨時間增加) 之一切角速度 $\bar{\omega}_{02}$ 都大於在 τ_1 內 (在此域平均帶流速度隨時間減小) 之一切角速度 $\bar{\omega}_{01}$ ，然則不規則運動即擾亂之動能隨時間減少而變換為平均流之動能。

相反地，假如在 τ_2 內之一切角速度 $\bar{\omega}_{02}$ 都小於 τ_1 內之一切角速度 $\bar{\omega}_{01}$ ，然則，平均流之動能變換為不規則運動之動能。

應用此軌範，對於在 § 7 所考慮之二次元運動，可作更詳細之分析。假定， F_1 代表 $\frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \hat{i} \cdot \bar{z}_1)}{dR} < 0$ 之區域， F_2 代表 $\frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \hat{i} \cdot \bar{z}_1)}{dR} > 0$ Rayleigh-

假如在 $\frac{d \operatorname{rot} \vec{u}_0 \cdot \vec{a}_1}{d\varphi} > 0$ 之區域內之 \vec{w}_0 都小於
在 $\frac{d \operatorname{rot} \vec{u}_0 \cdot \vec{a}_1}{d\varphi} < 0$ 之區域內之 \vec{w}_0 ，然則，無關於
時間，當 $\operatorname{rot} \nabla' \rightarrow 0$ 時 $\int_F (dr_\varphi)^2 dF \rightarrow 0$
此時，其擾亂運動動能將變為平均帶流之動能。

§ 10 討論 I 基本假設之批判及其意義

在應用此等規範於地球大氣而來考察其對大氣環流以前，讓我們先來考慮其理論具有之基本假設。

(1) 不壓縮性，無粘性。

空氣具有壓縮性，其效應可分兩種，即靜學的及動學的效應。靜學的效應即由其密度隨高度而減小之事實表現。動學的效應即由運動方程內之粘性力 $\nu \operatorname{div} \operatorname{grad} \nabla$ 代表。

靜學的效應即為靜學的穩度及同一質量之厚度隨高度增加之現象。此種效應對於流體運動之影響，當與不壓縮性流體之運動比較時，不如同於一種因數之變化而並無本質上的差異。因為，如在絕熱、壓縮性流體內，運動方程則可寫：

$$\rho \left[\frac{d \nabla}{dt} + \operatorname{grad} \varphi \right] + \operatorname{grad} p = 0 \quad \dots \dots \dots (1)$$

其能量方程可寫：

$$\frac{1}{\theta} \frac{d\theta}{dt} = 0, \quad \frac{d}{dt} (\ln \theta) = 0$$

如導入 $K = \ln \theta = \frac{1}{r} \operatorname{In} p - \operatorname{In} \rho$ ，此式可寫為

$$\frac{dk}{dt} = 0 \quad \dots \dots \dots (2)$$

取 (1) 之渦率(Curl)，代入 $\operatorname{grad} \rho - r \operatorname{grad} p$
 $= -\rho \operatorname{grad} k$ ，可得

$$\operatorname{rot} \left(\frac{d \nabla}{dt} \right) = \operatorname{grad} k \times \operatorname{grad} \varphi \quad \dots \dots \dots (3)$$

此為，絕熱，壓縮性流體之渦率方程。

另一方，不壓縮性之流體所滿足之渦率方程為

$$\operatorname{rot} \left(\frac{d \nabla}{dt} \right) = -\operatorname{grad} \left(\frac{1}{\rho} \right) \times \operatorname{grad} p \quad \dots \dots \dots (4)$$

而連續方程為

$$\frac{dp}{dt} = 0 \quad \dots \dots \dots (5)$$

如以 (2), (3) 式與 (4), (5) 式比較，可見，兩者間之類似及相異。再進一步，如在地球大氣內，外力位即為重力位 $-gz$ ，而在靜壓平衡之下，

$$\operatorname{grad} p = \rho \operatorname{grad} \varphi \quad \dots \dots \dots (6)$$

因此，(3) 式變為

$$\operatorname{rot} \left(\frac{d \nabla}{dt} \right) = \frac{1}{\rho} \operatorname{grad} k \times \operatorname{grad} p \quad \dots \dots \dots (3')$$

因此，我們由 $K \rightarrow -\operatorname{In} \rho$ 之連續變換可得從壓縮性至不壓縮性之渦率方程，

此一類似性亦可由 K 之定義演繹，即

$$K = \frac{1}{r} \operatorname{In} p - \operatorname{In} \rho; \quad r = \frac{C_p}{C_v}$$

然則，在不壓縮性流體， $C_p = \infty$ 因此，可得
 $k = -\operatorname{In} \rho$

若此，壓縮性之靜學的效應不過一種因數之變化，而如用適當座標系（例如 (x_θ, y_θ, p) 表示其運動時，其方程可等於不壓縮性流體之方程。

其次，至於動學的效應，除大氣潮汐或氣壓日變化現象以外，在普通氣象動力學所關之擾亂——其波速遠慢於音速——其影響極小，而由此種效應之無視，不致引起重大之誤差。

因此，我們可以下一結論，即當我們考慮大氣之大規模運動時，可設

$$\frac{dp}{dt} = 0 \text{ 或 } \operatorname{div} \nabla = 0 \quad \dots \dots \dots (7)$$

(2) 均質性

在 § 6 以後之討論，我們假設流體之均質性而求其環流，此一假設之主要效果同於正壓及無外力之假設。即如密度不均質時，運動方程為

$$\rho \left[\frac{d \nabla}{dt} + \operatorname{grad} \varphi \right] + \operatorname{grad} p = 0 \quad \dots \dots \dots (1)$$

求此方程在一閉曲線上之線積分，可得若 $\rho = \text{const.}$

$$\frac{dC}{dt} = \oint_L \frac{d \nabla}{dt} \cdot d\mathbf{r} = - \int \frac{\delta p}{\rho} \equiv 0$$

再者，如 $\rho = \text{const.}$ 在此流體內由外力 $\operatorname{grad} \varphi$ 所產生之力偶到處都等於零，因此，此流體之總角運動量可保存。

在地球大氣內，此兩個簡化假設可適用於二次元，水平方向，正壓運動。因為，作用於大氣之外力（重力）在鉛直方向，其對於水平運動之力偶效應可以無視，而且在正壓運動並無力矩之存在。

在此時，我們又可考慮到由地球自轉而產生，對大氣作用之摩擦力偶。因地球以角速度 Ω 從西向東自轉，其將給東風帶向西（即為正）角運動量而給西風帶向東（即為負）運動量。可是因大氣本身並無產生角運動量，而地球自轉角速度為恒常數。此大氣由摩擦力偶從地球受入之角運動量之總和必須等於零。因此，當我們考慮全大氣之運動時，其在於地球自轉軸周圍之角運動量即可設常數。

§ 11、討論 II 穩定規範之意義及大氣環流之變遷

由北半球天氣圖，可知大氣環流分為兩種運動，一為圍繞地球自轉軸之帶流運動，二為不規則而較小規模之渦流，此兩者合成即產生大氣波狀運動，所謂 Rossby 波者即此一例。在 Rossby 波者帶流運動為在地球自轉軸周圍之固體轉動，擾亂為由此帶流偏向力隨緯度變化之產生者。如以此帶流為大氣基礎流，其穩定規範則為如下：設 Ω 表示其固體轉動之角速度。

$$\frac{d(\text{rot } \bar{u}_0 \cdot \bar{a}_1)}{d\varphi} = 2\Omega \cos \varphi$$

由此，則在一半球內具有同一符號，應用 § 9 之 Rayleigh-Taylor 之穩定規範(9-4)，可知 Rossby 波本為穩定。因此在 Rossby 波，擾亂動能變換為帶流動能。

另一方面，由 (9-4) 可知小偏位 $d\mathbf{r}_\varphi$ 產生圓周上環流 C 之減少。因此為滿足角運動量保存則，其小擾亂渦流必須向 \mathbf{r}_φ 方向移動，來補償在基礎流之減少。即氣旋渦流向北，反氣旋渦流向南移動。此一趨勢亦可由「力」之概念解釋 (Kuo(1951))。若此，在其絕對渦度隨緯度增加（例如 $\Omega > 0$ ，北半球，或 $\Omega < 0$ 南半球）之大氣內。如有擾亂渦流之產生，此一渦流則向高緯度地帶趨動。此一渦流移動將變化大氣內渦率分佈情形，增加其在子午面方向之渦率梯度而增強在中間緯度之帶流運動，如此過程繼續，（當大氣可滿足 Rayleigh-Taylor 規範時，此過程必須繼續）竟造成渦率極大值在於中間緯度，而在此極大地點南北，其渦率梯度將呈相反符號，器則我們不能應用 Rayleigh-Taylor 之穩定規範，於此種大氣運動而必須藉能量變換規範來決定其穩定性。如此運動情形為不穩定，然其帶流動能變換為擾亂運動能，又為到不穩定，其帶流運動之速度必須超過某一限值。在不穩定帶流運動，因其帶流運動之動能變換為不規則

(上接第一三頁)

線，經過 4 週期其振幅仍無顯著的減小。若與磁力活動比較則有差別。因磁力活動顯示有敏銳的最高峯突起與急驟的衰退。

(4) 磁暴擾動

傅卜虛 (Forbush) 氏曾發見於分佈在不同緯度的各測站所測得宇宙射線強度，因磁暴發生而稍有衰減的現象。此類衰減現象並不因緯度而有差異，雖遠至格陵蘭亦然。磁暴波幅之起落與中子的觀測或蓋氏計數器的觀測，均顯示其效應與原始輻射的能量有所關聯。張伯曼 (Chapman) 氏認為環周流現象為磁暴

擾亂之動能。帶流運動將減慢其帶流速度而回到穩定狀態。因此我們可得大氣基礎帶流之變遷與帶流擾亂間之動能交換之關係。

上述帶流之變遷與動能交換之相關關係頗符合地球大氣之環流情形如我們調查季節（或年）平均大氣環流，可得平均噴射流之緯度極合於小擾亂發生地帶。因夏季平均噴射流較冬季噴射流偏南，擾亂發生最頻地帶亦隨此南移。又因地球大氣之平均帶流運動屬於穩定型（即為 Rossby 波），季節平均或年平均之能量交換即為由擾亂動能變至帶流動能一型。因此我們可得下述結論，「在平均狀態下，大氣擾亂即為帶流運動之能源，而不為其消耗素」。

Starr 與 White 所測之統計結果亦顯示此結論 (1951)。若此，我們可應用 Rayleigh-Taylor 及能量變換之穩定規範討論而決定大氣大略之環流趨勢及擾亂發生之情形。

參 考 文 獻

1. Ragnar Fjørtoft : Geofysiske publikasjoner Vol. XIV. No.6
2. Kuijer : The atmospheres of earth and Planets.
3. Rossby & Starr : Journal of meteorology Vol. 6, p. 288.
4. Starr : Journal of meteorology Vol. 5, pp. 39~43.
5. Taylor : Phil. Trans. Roy. Soc. A215, p.1.
6. Eady : Tellus, Vol. 1, p.p. 33~52.
7. Platzman : Tellus, Vol. 1, p.p. 53~64.
8. Kuo, H. L. : Journal of meteorology Vol. 6, p.p. 105~122.
9. Kuo, H. L. : Journal of meteorology, Vol. 8, p.p. 307~315.
10. Starr & White : Quart. J. R. Met. Soc., Vol. 77, p.p. 215~225.
11. Wexler : Proc. National Academy of Science. Vol. 40, p. 956.
12. Jeffreys, H. : Quart. J. R. Met. Soc., Vol. 52, p.p. 85~104 (完)

擾動之源泉，此亦為宇宙射線強度減弱主要的因素。

(5) 地球磁力的效應

據史篤曼 (Stormer) 氏理論，地表磁場由於質子動量有其定量電荷，以達其較低之極限，使在地表到達一定緯度與一定方向，當其質點來自遙遠的地區。對於帶有正電荷質點的動量以垂直方向進入不同的地磁緯度時表示如附圖 7。其切斷動量 (Cut-off momentum) 與 $\cos^4 \lambda$ 成比例， λ 為緯度。在地磁赤道質點動量小於 14.9 Gev. 時即無法以垂直方向進入，至於在其他緯度的切斷動量或可以 $P = 14.9 \cos^4 \lambda$ Gev. 表之。（完）