

用數值方法研究氣象要素場的
預告和局地現象理論的概述

E. M. Добрышман 著

張 玉 玲 譯

中央氣象局氣象科學研究所

1958 年

序　　言

这些報告的目的是對最近幾年在蘇聯所進行的用流體力學熱力學方法研究大氣過程的工作作一一般的介紹：自然，注意力是集中在予報問題，及解決一些作為制定予報方法的基礎的問題。因為報告是綜合性的，所以無論如何不能奢望這些報告對已有的工作進行完全的闡述，或對這些工作進行深刻的分析。由於同樣原因，無論對那個問題，也都沒有進行詳細的演算，僅僅介紹了問題的提法，提出了現成的解或得到解的方法；在個別情況下敘述了獲得解的個別步驟。

對於報告中所涉及的許多問題，都有相當多的研究工作，就是介紹其中某幾個也要花費許多時間，佔據不小的篇幅。因此，所列舉的個別工作的結果，在某種程度上應該看作是關於這類題目的已有工作的個例。這些個例是用來說明一般概念，同時也反映這個問題的最特殊的，最重要的細節。在大多數情況下，所介紹的是莫斯科中央予報研究所動力氣象處的工作人員所得到的結果。這一點不能仅仅這樣解釋；因為我是這個部門的工作人員，對於這些工作比其他工作更熟悉，而是因為以前只有這個部門在直接用流體力學熱力學的方法研究予報問題方面集中了主要力量。現在已經在莫斯科，列寧格勒，基輔，塔什干，梯比利斯以及其他城市的許多有關部門中進行着數值予報的科學研究工作以及日常業務工作。

除了闡明問題的物理實質這個主要目的之外，同時根據中國同志所提出的要求，介紹解決各種大氣物理問題的不同的數學方法。報告中的材料，尤其是第四个報告，是根據這個意見挑選的。同時根據同志們的要求，對第一個報告作了一些補充，在第一個報告中介紹了一些有關蘇聯電子計算機的主要資料。

我所有的挑選圖例說明材料的可能性，不允許像我所希望的那樣，更完全地用予報圖例及有關計算個例來充實報告。然而我相信報告中所列舉的圖表能夠使所介紹材料更清晰，更好地說明應用數值予報方法的可能性。

在第一個報告「以動力氣象學方法開展短期及長期天氣予報的概述」中作了一般的介紹，並列舉了短期予報，長期予報工作及局地現象理論的主要結果。

第二個報告「用動力氣象學方法解決短期予報問題的概述」的大部分材料是選自不久前出版的基培爾的著作「流體力學方法作短期天氣予告引論」，除基培爾本人所得到的一些新的結果以外，在這本書中也相當完全地，比較詳細地介紹了1957年以前，蘇聯和其他國家作者所作的短期數值予報工作。

第三個報告「解決氣象要素長期予報問題模式的簡述」完全是根據中央予報研究所動力氣象處所作的研究工作寫成的。

第四個報告「局地現象理論的某些問題及其解法」的材料是這樣選擇的：要使

这些材料能够說明，藉助于解有关的流体力学热力学方程組，来研究各种各样的小尺度大气过程的可能性（科氏力很小）。

最后，我願意向报告的聽众致謝，感謝他們对報告給予了极大的注意。

ПРЕДИСЛОВИЕ

Цель настоящих докладов заключается в том, чтобы дать общее представление о гидротермодинамических методах исследования атмосферных процессов, которые проводились за последние годы в СССР.

Главное внимание, естественно, уделено прогностическим задачам и решению проблем, послуживших основанием для разработки методов решения прогностических задач. Поскольку доклады носят обзорный характер, они ни в какой степени не могут претендовать ни на полноту освещения имеющихся работ по рассматриваемым вопросам, ни на глубокий анализ этих работ. По той же причине нигде не приводится подробных выкладок. Дается только постановка задачи и указывается или готовое решение или же способ его получения; в отдельных случаях излагаются отдельные этапы нахождения решения.

По ряду вопросов, затронутых в докладах, имеется достаточное количество исследований. Изложение даже нескольких из них заняло бы много времени и места. Поэтому приведенные результаты отдельных работ в известной мере следует рассматривать как примеры имеющихся исследований по соответствующей тематике. Эти примеры призваны отражать как общие идеи, так и наиболее характерные и важные детали рассматриваемой проблемы. В большинстве случаев указываются результаты, полученные сотрудниками отдела динамической метеорологии Центрального Института Прогнозов в Москве. Это объясняется не только тем, что мне, как сотруднику того же отдела, эти работы известны лучше других; до настоящего времени именно здесь сосредоточивались основные усилия по разработке непосредственно прогностических задач методами гидротермодинамики. Сейчас уже во многих соответствующих учреждениях Москвы, Ленинграда, Киева, Ташкента, Тбилиси и других городов ведется научно-исследовательская и частично оперативная работа по численным методам прогноза.

Помимо основной цели—изложения физической сущности рассматриваемых проблем—было принято во внимание, высказанное в предварительных беседах, пожелание познакомиться также и с различными математическими методами решения задач физики атмосферы. Материалы к докладам, особенно к четвертому, подбирались с учетом этого замечания. Также по просьбе товарищей написано дополнение к первому докладу, где приводятся основные параметры некоторых советских электронных вычислительных машин.

Имеющиеся у меня возможности выбора иллюстративного материала не позволили снабдить доклады примерами прогнозов и соответствующих расчетов так полно, как хотелось бы. Надеюсь однако, что и приведенные рисунки сделают более наглядным изложение материала и лучше покажут возможности применения численных методов прогноза.

В первом докладе «Краткий обзор развития долгосрочных и краткосрочных прогнозов погоды методами динамической метеорологии» дается общий обзор и приводятся основные результаты из работ по краткосрочному, долгосрочному прогнозу и теории локальных явлений.

Большинство материала ко второму докладу «Краткий обзор методов решения задач о краткосрочном прогнозе методами динамической метеорологии» взято из вышедшей недавно монографии И.А. Кибеля «Введение в гидродинамические методы краткосрочного прогноза погоды». Помимо оригинальных результатов полученных самим Кибелем в этой книге имеется весьма полное и подробное изложение результатов работ по численным методам краткосрочного прогноза как советских так и иностранных авторов, выполненных до 1957 г.

Третий доклад «Краткий обзор схем решения задач о долгосрочном прогнозе метеорологических элементов» построен целиком на исследованиях, проводившихся в отделе динамической метеорологии Центрального Института Прогнозов.

Материалы к четвертому докладу «Некоторые задачи теории локальных явлений и методы их решения» подбирались таким образом, чтобы показать возможность изучения весьма разнообразных атмосферных процессов небольшого масштаба (влияние силы Кориолиса мало) с помощью решения соответствующей системы уравнений гидротермодинамики.

Сейчас во всем мире принимают широкий размах работы по всестороннему исследованию атмосферных процессов. Особенно интенсивно развиваются гидротермодинамические методы исследования. Составление надежного, точного прогноза будет возможно тогда, когда сама наука о прогнозе погоды полностью превратится в точную науку. Хочется надеяться, что содержание этих докладов позволяет сделать вывод о стремлении советских ученых как можно скорее осуществить такое превращение.

На конец мне хотелось бы поблагодарить аудиторию, которая проявила к докладам заметное внимание.

以動力氣象學方法开展短期及長期 天氣預報的概述

動力氣象學最重要的任務就是應用流體力學、熱力學等物理學科的基本定律來作各種氣象要素的預報，最後作出整個天氣預告。現在這個問題正在順利地解決。因而，天氣預報這門科學也正在逐漸地由描述性的、定性的過渡到精確的、定量的科學。這段還未結束的過渡歷史，也就是將流體力學、熱力學應用到天氣預報問題上的歷史，可以分為三個主要階段。

在第一階段中，只有個別的流體力學熱力學規律在研究大氣過程及制定天氣預報時獲得直接的應用。四十年代初，已經了解了相當多的重要結果：例如（1）風隨高度的偏轉——熱成風，（2）“導引氣流”的存在，（3）研究了鋒面的擺動，（4）弄清楚了緯圈環流及其擾動的基本特點，（5）指出了仔細研究行星尺度渦旋的必要性等等。

在第一階段，李查遜（Ричардсон）就已經開始嘗試用流體力學熱力學的方法解決天氣預報的問題。正像現在所了解的，這次嘗試的失敗，其中一個原因就是解決問題的方法不能從普遍的流體力學熱力學方程組中區分出重要的天氣形成因子；慣性波、重力波以及聲波都和氣壓系統有同等的重要性。善于區分或是“濾去”一些氣象上不重要的“雜音”是很必要的。當這種區分的原則明確之後，真正地研究用流體力學熱力學方法解決氣象要素的預報問題便成為可能的了。在這方面1940年基培爾（И. А. Кибель）的研究工作就是一種奠基性的工作。

在大體上包括四十年代的第二階段內，加強地研究了適用於預報的流體力學熱力學方程解的“工作模式”。這類模式的試驗一方面表明了這些模式是有效的，有前途的，另一方面也表明了方程最後形式及預報公式的複雜性，因此迫使研究工作人員去研究近似的預報方法，例如，圖解方法。這種簡化了的方法常常使問題的物理本質大為遜色，因而造成顯著的誤差。僅僅某些比較簡單的氣壓場及溫度場的長期預報模式能夠做到用鍵盤計算機來進行計算。因此1948年在水文氣象業務系統建立了包括12—15人的不大的計算局，計算局主要是為中央預報研究所的動力氣象處工作。那時包含3個或4個獨立變數的非線性偏微分方程組的直接積分實際上曾經是不可能完成的。

隨著現代化快速通用計算機的出現，動力氣象發展的第三階段開始了。已經顯示出來的可能性在氣象工作者面前提出這樣的任務：為了用數值積分解大氣動力學方程的方法來預報，應該學會應用現代化的計算機。最早的工作模式出現了，同時也產生了一些與所用的數學方法及應用電子計算機的技術有關的新問題，因

而，目前动力气象学方法的天气预报是以三个学科为基础的，即：气象学，流体力学热力学* 及计算数学。

第一阶段的工作及第二阶段的部分工作，现在看来只具有历史意义。因此，现在我们只讨论那些有预报的趋势，为长期及短期数值天气预报的发展打下基础的研究工作。

垂直分量涡度方程的应用是流体力学预报方法发展中的重要一步。1943年布利諾娃 (Е. Н. Блинова) 将涡度方程作为解决大气作用中心的准定常問題的基本方程，布利諾娃指出了解决問題的有效方法，此方法就是将描写某一基本状态的方程式线性化。基本状态即气象要素的数值为只与地理纬度有关的带状分布。由于线性化，便成功地得到了闭合形式的解。这个工作一方面可以作为制定更精确的气候理论的出发点，另一方面也是研究长期预报方法的出发点。

研究气象要素气候分布的形成因子，其所以重要，不仅因为研究工作本身是一种了解大范围大气过程规律的方法，同时还因为它为解决长期预报問題建立了基础。根据气候理論我們用比較简单的模式来驗証物理假設的正确性，阐明可以容許的简化的程度，确定初始方程的准确度。因此，解决长期预报方面的許多問題都是气候及大气环流理論中有关問題的直接繼續，或者，甚至是这些問題理論上的修正。滿意地解决了气候方面的某些問題，使我們有可能去解决准定常的問題（例如，决定某些气象特徵的年变化），然后再过渡到解决非定常問題，也就是解决预报問題。不准备詳細地介紹用流体力学方法作长期预报的发展历史，仅仅指出，最近六年中这些方法的研究主要沿着三个方向进行：（一）发展线性预报模式，（二）用旧有資料及在业务工作中試驗线性模式，（三）解非线性問題。

（一）在最早的线性問題中（1943, 1950, 1952年）解决了平均的、无幅散层的問題（按其他国家学者所用的术语，即正压模式）。而海平面的预报，是用压高公式自上向下推算。最近几年，已經解決了考慮各层大气相互作用的問題。在已經获得的最有兴趣的各种結果中，我們應該指出失去“解”的稳定性的可能。

如果重力位勢的单項解为以下形式

$$h_n^m P_n^m(\cos \theta) e^{-im\lambda} e^{-i\delta_n^m t}$$

其中 h_n^m 为初始重力位勢場的展开系数， $P_n^m(\cos \theta)$ 为联屬勒尚德多项式， λ 为經度， δ_n^m 为不同尺度波的移动速度，即問題的本征值，那么，当层结参数 $\gamma = -\frac{dT}{dZ}$ 及环流指标等于一定数值时，某些本征值 δ_n^m 就可能成为复数。图(1) 为根

* 原文是 Гидро-термодинамика——譯者註

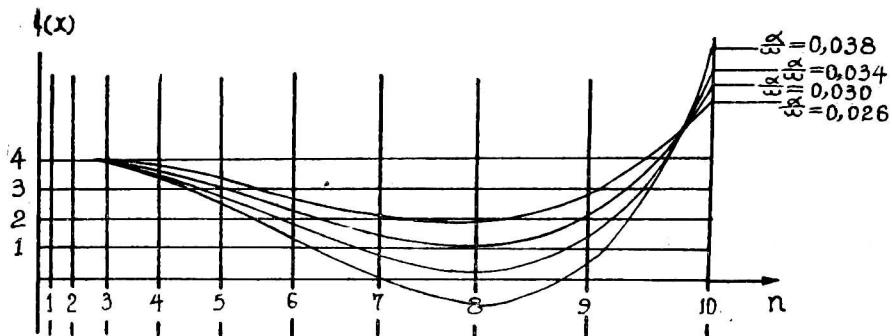


图 1 (a)

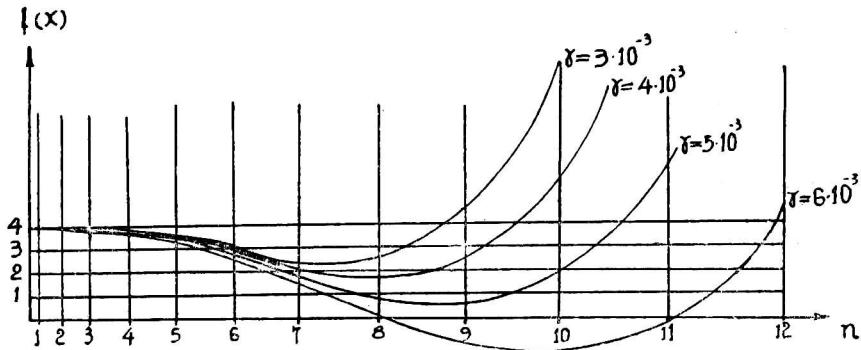


图 1 (b)

号下式子的数值，根据这式子可由稳定性及环流指标求波速 σ_n^m ，很清楚地看出，如果其他条件相同，则纬圈环流越强，越不容易失去稳定性， γ 越大，越可能失去稳定性。这就说明，某些尺度的波的振幅是随时间增加的，在线性理论中，增长是无限的，显然，在非线性理论中，这将意味着新的气压系统迅速的产生。

线性理论的进一步精确化可沿以下两个方向进行，第一，引进一些补充因子，例如地形，仔细地考虑湍流热传导等等，第二，引入非线性项的订正，此订正作为第二近似。个别例子的试验证明，以上两种方法，能够提高由简单模式所作预报的准确性，此外，又明确了为了使这些结果能在实际业务工作中应用，还必须作大量的辅助及附加的工作。

(二) 为了把线性模式能够算出来，也就是把它变成对于个别例子能够应用的形式，还要求完成大量的计算工作，没有计算机之前，所有的工作都必须用手来完成。模式用个例试验之后，又利用旧的及当时的资料进行试验。此时产生了技术上的以及原则性的困难，克服这些困难常常需要进行大量的新的科学的研究工作及计算工作。例如：表示有必要精确度的初始时刻的重力位势场，要求制定 $P_n^m (\cos \theta)$ 的表，其中 $m=36, n=56$ ，这种表在世界文献中是没有的。以后，作地面温度月平均距平长期预报的经验表明，起始时刻场的影响是不显著的，必须明确，从那一

时刻开始可以只取稳定情况。这种例子还可以继续提。为了类似的辅助工作需要花很多时间，有时甚至需要几年。总之，只有经过全面的试验及用大量资料试验之后，模式才能够在实际预报中应用。

现在我们比较详细地介绍月平均温度距平的实际预报结果。从1952年起在中央预报研究所的动力气象处就开始作这种预报，这个预报公式的基础就是解以下线性化的方程。此方程是对非定常的非纬圈分布的温度而言的，

$$\left(\frac{\partial}{\partial t} + \alpha \frac{\partial}{\partial \lambda} \right) T - \frac{K'}{r_0^2} \Delta T - K'' \frac{\partial^2 T}{\partial Z^2} = \frac{1}{r_0^2 \sin \theta} \cdot \frac{dT}{d\theta} \cdot \frac{\partial \psi}{\partial \lambda} \quad (1.1)$$

其中 α 为环流指标，即大气相对于地球的角速度， t 为时间， λ 为经度， θ 为余纬， $r_0 = 6,37 \cdot 10^6$ 米，为地球平均半径， K' 及 K'' 为水平及垂直混合系数， Z 为地面以上的高度， $\Delta = \frac{1}{\sin \theta} \frac{\partial}{\partial \theta} \sin \theta \frac{\partial}{\partial \theta} + \frac{1}{\sin^2 \theta} \frac{\partial^2}{\partial \lambda^2}$ 为球面坐标的两度空间拉普拉斯算符。

$\bar{T} = T_0 + M \sin^2 \theta$ 为沿纬圈分布的温度，认为是已知的， ψ 为流函数的非定常，不沿纬圈的部分，它满足下列方程

$$\left(\frac{\partial}{\partial t} + \alpha \frac{\partial}{\partial \lambda} \right) \Delta \psi + 2(\alpha + \omega) \frac{\partial \psi}{\partial \lambda} = 0 \quad (1.2)$$

上述方程的解为

$$\psi = R_e \sum_{n=1}^{\infty} \sum_{m=1}^n C_n^m P_n^m (\cos \theta) e^{-i(m\lambda + \sigma_n^m t)}$$

系数 C_n^m 用起始时刻的 $A T_{\text{始}}(\theta, \lambda, Z)$ 的展开系数表示，这种情况下本征值 σ_n^m 为

$$\sigma_n^m = m\omega \left[-\frac{\alpha}{\omega} + \frac{2 \left(1 + \frac{\alpha}{\omega} \right)}{n(n+1)} \right]$$

$\omega = 7,29 \cdot 10^{-5}$ /秒 为地转角速度。

方程 (1.1) 及 (1.2) 是由热通量方程及纬圈状况的强度方程线性化而得到的。

方程式 (1.1) 是在以下初始条件及边界条件下求解的：

开始时刻，温度为已知函数 $t=0, T=T_0(\theta, \lambda, Z)$ ，(1.3)

地面 $Z=0$ ，线性化之后的热能量平衡方程
边界层之外 $Z \rightarrow \infty$ T 为有限值(1.4)

方程 (1.1) 为抛物线型方程。已经知道，对于这种方程初始情况的影响随时间减弱；因此，如果作长期预报，则应该取相当于稳定情况的解。

这种解的形式为：

$$T = R_0 \sum_{n=1}^{\infty} \sum_{m=1}^n T_n^m(z, \theta) e^{-(im\lambda + \delta_n^m t)} \quad (1.5)$$

其中 T_n^m 由开始时刻的重力位势場及本問題的一些物理参数 $(\frac{\alpha}{\omega}, K^I, K^{II} \text{ 等等})$ 来表示。

为了預报溫度的月平均距平，必須計算

$$\bar{T} = \left\{ \frac{1}{t_1 + 30} \int_{t_1}^{t_1 + 30} T dt \right\}$$

t_1 表示某一时刻，自此时刻开始，初始状况的影响已小到可以忽略。計算的經驗証明，为了很好地預报，必須正确地挑选环流指标 $\frac{\alpha}{\omega}$ 的数值。因此，曾經作了很多工作来研究若干年内不同高度的 $\frac{\alpha}{\omega}$ 的数值，此外，曾經建立了預报此数值的理論，但是这已經屬於非綫性問題的范围了。选取 $\frac{\alpha}{\omega}$ 数值时的錯誤同时也造成預报的誤差。为了求此誤差，曾經用預报期間的环流指标实际数值作了預报。

現将 1952—1955 年四年內的各种預报准确度列举如下：

长期天气預报处的預报	74.5 %
动力气象处的預报	75.9 %
用实际环流指标所作預报	81.5 %

由以上材料可看出：第一，用简单模式所作的溫度月平均距平預报，无论如何並不亚于用天气学方法所作的預报，第二，正确的选取环流指标可以提高准确度，这就是說，对于溫度距平預报的綫性模式，还需要預报环流指标。而預报环流指标的問題，是非綫性的問題。正像我們所看到的一样，这里非綫性問題是輔助問題，它的解决使綫性問題更加精确。

(三) 現代技术工具 — 快速計算机 — 使我們有可能真正地去解普遍的，非綫性的流体力学热力学方程組，这样的方程組相当完全地反映了大气过程的物理实质，在解普遍的非綫性問題时不一定区分出緯圈分佈的基本状态，因此这里便没有必要預报环流指标了。

1954 年布利諾娃曾經建議了两种解平均层的非綫性問題的方案，流函数的方程形式如下：

$$\frac{\partial \mathcal{A}\psi}{\partial t} + \frac{1}{r_n^2 \sin \theta} (\psi, \mathcal{A}\psi) + 2\sigma \frac{\partial \psi}{\partial \lambda} = 0$$

r_0 为地球半径, t 为时间, ω 为地轉角速度, Δ 为二維拉普拉斯算符, $(A; B)$ 为雅可宾算符, $\frac{\partial \psi}{\partial t}$ 的解可以通过格林函数表示成为

$$\frac{\partial \psi}{\partial t} = -\frac{1}{2\pi} \int_0^{2\pi} \int_{-\frac{\pi}{2}}^{\frac{\pi}{2}} G(\theta, \lambda, \theta', \lambda') \left[\frac{1}{r_0^2 \sin \theta} (\psi, \Delta \psi) + 2\omega \frac{\partial \psi}{\partial \lambda} \right] \sin \theta' d\theta' d\lambda'$$

其中 $G(\theta, \lambda, \theta', \lambda') = \frac{1}{2} \ln \frac{1 - [\cos \theta \cos \theta' + \sin \theta \sin \theta' \cos(\lambda - \lambda')]}{1 - [-\cos \theta \cos \theta' + \sin \theta \sin \theta' \cos(\lambda - \lambda')]}.$

预报按时间一步步地連續作下去

$$\psi_{t+\delta t} = \psi_t + \left(\frac{\partial \psi}{\partial t} \right)_t \delta t$$

这个解已經用 *BЭCM* 計算机作程序設計了。

解非綫性問題的第二种方案是将解表为球函数級数, 其系数与时间有关

$$\psi(\theta, \lambda, t) = \operatorname{Re} \sum_{n=1}^{\infty} \sum_{m=1}^n C_n^m(t) e^{-im\lambda} P_n^m(\cos \theta)$$

对 C_n^m 得到以下形式的常微分方程組

$$\frac{d C_n^m}{d t} = \sum_{i,j} \left(\alpha_{ij} \right)_n^m C_i^j + \sum_{l,i,k,j} \left(\alpha_{ijk}^{kl} \right)_n^m C_i^j C_k^l$$

系数 $\left(\alpha_{ij} \right)_n^m$ 及 $\left(\alpha_{ijk}^{kl} \right)_n^m$ 由問題的参数决定, 並且可以事先算出。

这个方案正在用 “Стрела” 作程序設計, Зильберман 在 1954 年曾指出了一种和此相近的解法。

1956年 布利諾娃发表了一篇文章, 文章中給出了解斜压情况下的流函数方程的方法, 現正在作准备工作, 以便使解能实际在計算机上应用。

最后三种形式的解主要用来作三至五天的中期預報。

1957年作了大量工作, 准备将各种方案的解进行計算。自去年春天开始, 在中央預報研究所 “Погода” 計算机已經开始工作, 自 1957 年七月份起已經开始用这

个机器作溫度月平均距平的实际預報。目前，正在实验作十日溫度距平預報，同时正在进行一系列的輔助計算，以便試驗新的綫性預報模式以及改进旧的模式。例如，准备增加球函数級數的項数，一直到 $m=36$, $n=56$ ，以便預報溫度距平及垂直气流。

現在我們回來講短期預報。

这里主要談气压場的預報問題。1940年 基培尔工作的成功是由于在他的工作中首先应用了滤去气象“杂音”的合理方法。这个方法——按加速度中的小参数展开——的主要点是划分风速主要部分，即分出地轉风，大多数有关短期予报的工作中，到目前为止都广泛地应用了准地轉运动的概念。由天气实践中得到的实际风近于地轉风的規律必須从理論上去理解，以理論为基础。在奧布霍夫 (*Обухов*) 1949年的工作中，曾在正压模式情况下，作了这种工作。1955年基培尔曾将簡化的边界条件下完全的三度空間的模式作了綜合。这些工作的結果是大家已熟悉的，因此这里不去談它。最近几年，这方面的工作仍在繼續着。关于改进风場与气压場相互关系的物理模式的研究工作也已經完成了一些。1957年7月莫宁 (*Монин*) 曾作了一个报告，報告中用一个統一的觀点叙述了气压变化及风和气压适应机械过程的現代概念。以后，1957年以类似的方式，解决了正压模式下，考慮 $\beta = \frac{dl}{dy}$ ， 实际风向地轉风适应的問題。这种情況下的模式要比奧布霍夫所研究的情况复杂得多。

这类工作之所以重要，不仅因为它解决了气象学上的原則性問題，而且因为它们为解决預報問題開闢了新的途徑。例如，基培尔在1958年建議将适应問題中初始方程的非綫性項移至右端，按時間步長解决預報問題，在某种意义上，这是李查逊方法的还原，但是在更高的原則性的基础上，並且应用了更加优越的技术工具。

1953年在我国曾发表了布列也夫 (*Н.И. Булеев*) 和馬尔丘克 (*Г.И. Марчук*) 的工作，文章中通过影响函数解出了普遍的斜压模式的解析形式的 $\frac{\partial Z}{\partial t}$ (1953年 *Хинкельман* 用数值方法得到类似的解)。根据这个解，我們可以用另外一种方式去理解气压場及溫度場的相互作用。如果說以前几乎所有的工作模式都是只通过一点的空間微商来决定 $\frac{\partial \phi}{\partial t}$ ，那么格林函数解指出，任何一点的气压变化和整个空間的溫度場气压場的結構有关。甚至在某一時間間隔考慮相互影响，或者說考慮頻散，也可以使預報的准确度提高一些。在以前几年內，我們还没有可能应用电子計算机，因此不得不研究一些簡化的，用手計算的實現解的方法，同时也不得不进行方法方面的輔助科学工作。这里我們还應該指出布列也夫的图解法，他建議沿等 B 線一平均高度的平均位勢場， $B = \frac{Z_1 + Z_2 + Z_3 + Z_4}{4}$ ，以正比于 $\frac{\partial B}{\partial n}$ 的速度平移某

一要素。这方法經過了大量的實驗，並編寫在“短期預報手冊”中。還曾經進行了一系列改进布列也夫方法的嘗試，例如尤金（М.Н. Юдин）建議繪制准定常的 B 線場，並补充各个高度的 H 場，奧布霍夫和卡普雷金娜（А. С. Чаплыгина）建議考慮 B 線隨時間的變化，並將此變化線性地外推等等。也應該提出在列寧格勒，在尤金的領導下所作的統計工作，在此工作中決定半徑 R_0 的最合適的數值，以及決定圓周 Γ ，在圓周 Γ 上應有 $\oint \frac{\partial H}{\partial t} ds \approx 0$ 。

布列也夫及馬爾丘克所得到的解可以作為一系列的研究如何修正各現象物理模式的工作的出發點，例如，由於地形，由於大氣穩定度參數 $(\gamma_n - \gamma)$ 的變化，由於考慮鋒面的存在等所引起的現象。決定垂直速度的公式也提出來了。為了把公式變成實際工作能直接應用的形式，還需要不少勞動，例如：計算影響函數的權重，決定參數及系數等。這類工作的初步總結在 1954 年已經發表。圖解分析的預報方法，在莫斯科及列寧格勒的有關水文氣象機構內都進行過試驗，這些工作的結果已經在 1957 年發表。

大約從 1954 年起，已經可以在科學研究工作中應用快速計算機了。氣壓場預報的最早的一些例子，證明了應用計算機是很有效的，然而也發生了一些困難（現在這些困難已經解決了）首先就是數學不穩定性問題，這種不穩定性僅是由實現預報公式的技術所造成的。為了明確一系列的這類問題，會將所謂的實驗問題制定好程序，實驗問題的實質是這樣的：地轉近似下的渦度方程

$$\frac{\partial \Delta Z}{\partial t} = -\frac{g}{l}(Z, \Delta Z) - \beta \frac{\partial Z}{\partial x} = F \quad (1.6)$$

在下述個別情況下有準確解，即初始時刻 $t=0$ 時，重力位勢場以以下公式表示

$$t=0 \quad Z = -Ay + B \cos(\mu x + \gamma y)$$

準確解的形式為

$$Z(x, y, t) = -A_y + B \cos[\mu(x - ct) + \gamma y] \quad (1.7)$$

其中

$$C = \frac{g}{l} A - \frac{\beta}{\mu^2 + \gamma^2}$$

（ g 為重力加速度， $l = 2\omega \sin \psi$ 科氏參數， $\beta = \frac{dl}{dy}$ ； x 軸指向東， y 軸指向北，

$$\Delta \equiv \frac{\partial^2}{\partial x^2} + \frac{\partial^2}{\partial y^2} ; (\varPhi, \psi) \text{ 为雅可宾}$$

可以看出，精確解是一原始波，以速度 C 移動，振幅不改變。解方程(1.6) 的普遍

方法如下：由于伯桑方程求出 $\frac{\partial Z}{\partial t}$ ，即

$$\frac{\partial Z}{\partial t} = \mathcal{A}^{-1}[F]$$

此处 \mathcal{A}^{-1} 是伯桑方程的准确解，然后写出

$$Z = Z \Big|_{t=0} + \frac{\partial Z}{\partial t} \Big|_{t=0} \tau$$

τ 为计算的时间步长。以 τ 计算过 K 次之后，将要得到

$$Z^{(k+1)} = Z^{(k)} + \mathcal{A}^{-1}[F^{(k)}] \tau$$

重复 n 次计算，得到

$$Z^{(n)}(x, y) = -A_y + B \left(\sqrt{1 + (\mu c \tau)^2} \right)^n \cos \left[\mu \left(x - \frac{n}{\mu} \arctg \mu c \tau \right) + \gamma y \right]$$

当 $n \rightarrow \infty$ 时，于是 [$n\tau = t_1$ 为预报时间] $\lim_{n \rightarrow \infty} Z^{(n)} \rightarrow Z$ 的准确解。用时间的张弛法

解方程 (1.6) 就是以上述原理为基础的。

对于长度约为 4000 公里的波，如 $\tau = 1.5$ 小时，和精确解比较，在 24 小时内波的振幅变化 6%，位相变化 0.02%。拉普拉斯算符不能用计算机准确地计算，而用有限差代替，应当指出，当时间步长和坐标网格具有一定的关系时，近似解的极限也趋近于准确解，误差是相当小的。因此，用差分来代替空间微分同样是可以允许的。解决这问题时所得到的稳定性判据，和从其他考虑出发所得到的判据数值上相同，所谓其他考虑也就是令

$$S \leq \sqrt{2} \cdot U \cdot \tau$$

δ 为水平坐标网格， U 气流最大速度。

对于两个波的情况，也曾提出过类似的问题。很遗憾，这里精确解还不清楚分析实验问题同时可以明确边界条件所影响的区域，图 2 (a) 为初始重力位势场。满足下列公式，

$$Z(x, y) = -16y + 24 \cos 15.7(x+y)$$

(Z 为什米， x, y 单位为千公里)

外边界表示在初始场上所给定的范围 ($24 \times 20 = 480$ 点)。虚线表示将要作预报的区域。

准确解也是一个场，此场应沿以十字标明的点的纬圈切线向东移动 880 公里。图 2 (b) 表示数值可靠的区域，此区域内和准确解的差别不超过 1 什米。此区域以

外，任何边界条件都会发生影响（在虚线所标明的边界上，已經令每一时间长步， $\frac{\partial Z}{\partial t} = 0$ ）。制定类似的实验問題的工作仍在繼續进行中。

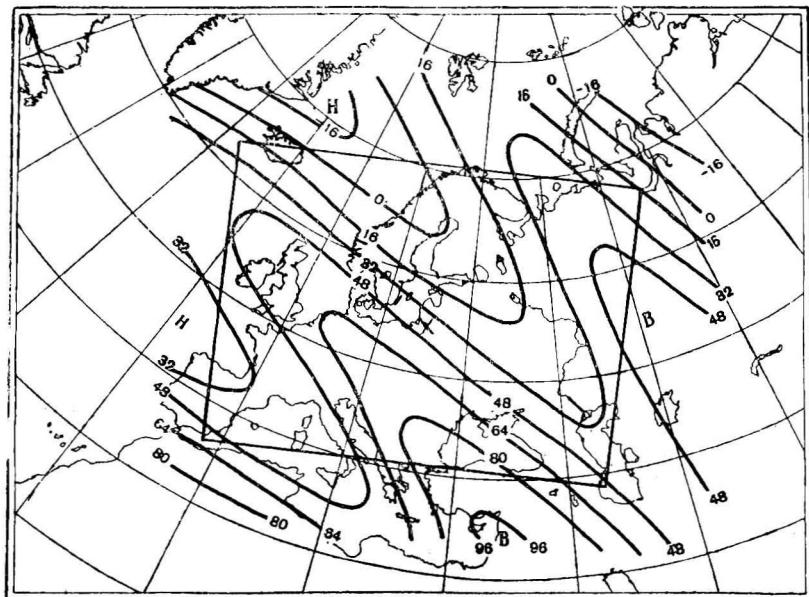


图 2 (a)

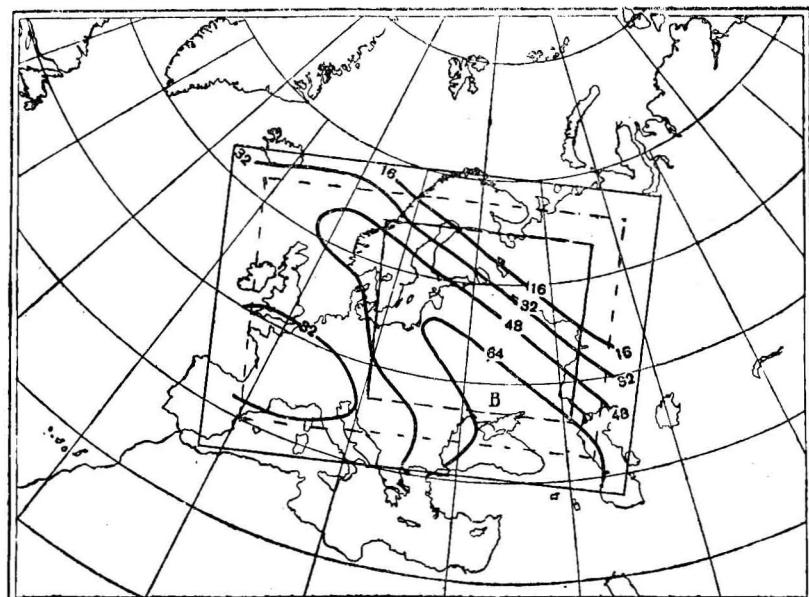


图 2 (b)

目前已有可能多用計算机計算，因此正在試驗不同的模式及方案。其中一些模式及方案已經实际应用了，获得的結果也已发表 (*С.А. Машкович, С.Л. Белоусов*)。在作重要的預報时（例如五月一号，航空节，十一月七号），用“БЭСМ”計算正压 AT_{700} ，为了檢查預報，有时用“Стрела”。

在用 *БЭСМ* 計算的預報例子之中，有 54 年 9 月 28 日早晨 AT_{700} 的預報，同一例子在斯德哥尔摩也曾計算过，此例子記載在部林 (*Болин*) (*Tellus vol. 7. № 1. 1955*) 的工作中，部林的工作並沒有給出予报图，仅仅給出預報的平均誤差——4 什米。但根据別洛烏索夫的方法及程序，则誤差为 2.5 什米。图 3 (a), (б), (в) 分別給出 54 年 9 月 27 日 06 时 AT_{700} 的原始图，1954 年 9 月 28 日 06 时的計算图及实际图。可看出，在波罗地海产生了新的低压中心。在計算这种正压模式时，計算机的快速記憶几乎完全被占用了：

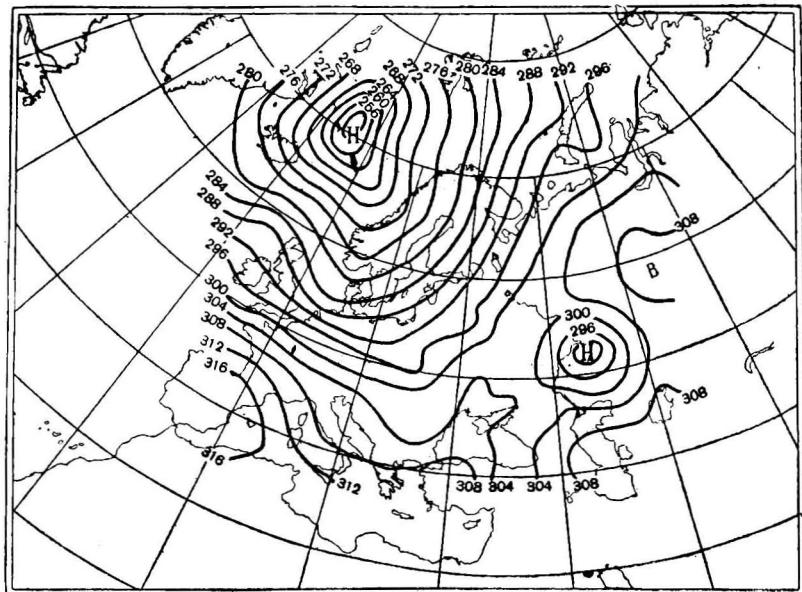


图 3 (a)

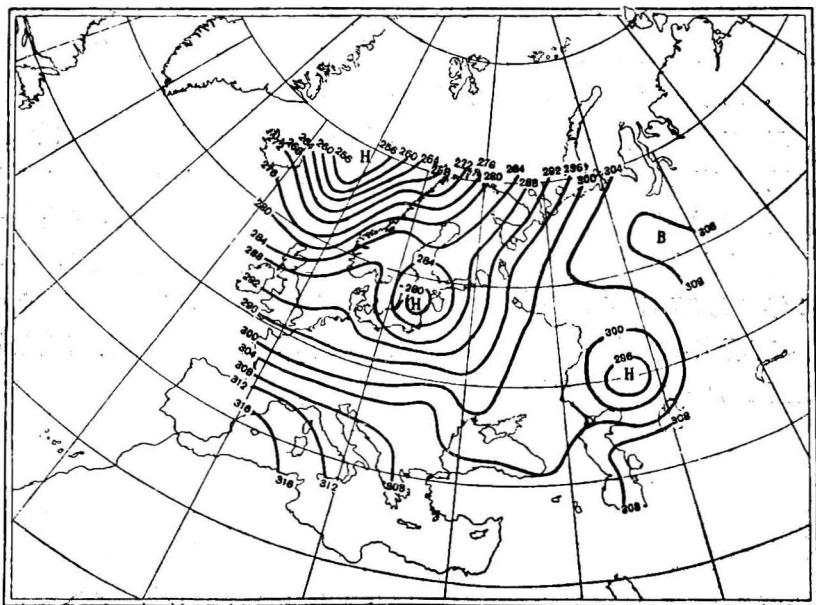


图 3 (6)

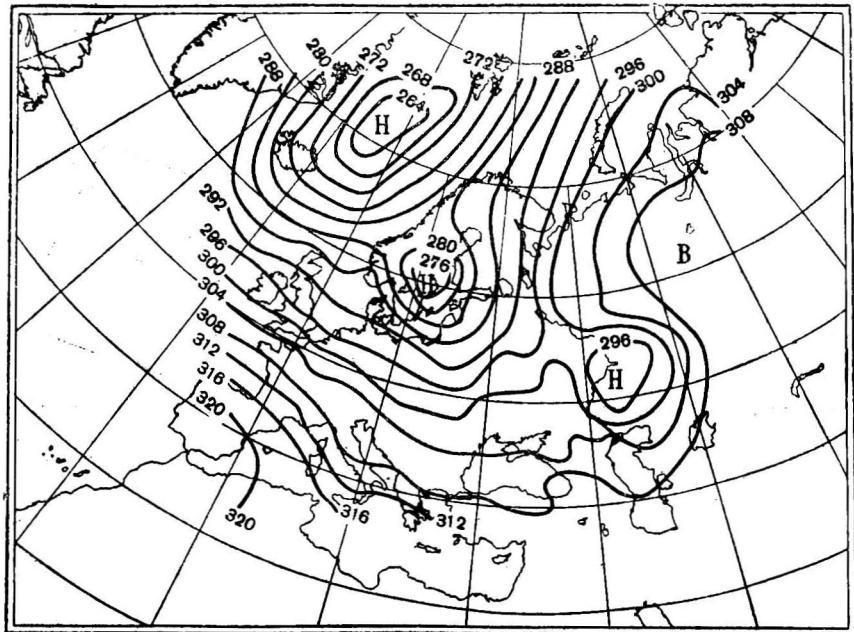


图 3 (B)