

米国気象局の長期予報

須 田 健

戦後、米国で発達した新しい気象理論や予報技術が続々導入せられ、現業にもとり入れられて活発な研究の対照となっているが、それは主として短期予報の面に限られ、長期予報、とくに季節予報の分野では、米国でどんな長期予報法が採用されているかということすらあまり知られていないように見受けられる。われわれ予報にたずさわる者として、わが国で発達した方法の発展をはかるべきはもちろんであるが、それと同時に外国の長期予報について知ることも必要と思われるのでNamiasとLightによる最近の報文[1]にもとずき、それに乏しいながら筆者の見聞をつけ加えて紹介を試みることとする。

1. 米国における長期予報の沿革〔2〕

1930 年代の始めころから米国政府の長期予報に対する関心が高まつて来たので、これに応ずるため気象局は1935 年いらい農業経済庁 (Bureau of Agricultural Economics) とマサチューセッツ工業大学 (Massachusetts Institute of Technology または M.I.T) の協力を得て長期予報の研究にのりだすことになった。まず長期予報に関するあらゆる文献の 系統的 調査が行われたが、この結果偶然の適中以上の精度をもっているのはBaur の指導で発表されているドイツの長期予報だけで

あることが明かにされた。他の方法が黑点や月の位置のような一変数によって天気を予想しようとしているのにたいし、Baurの方法は、地上10,000ないし30,000火の高層観測を利用し多くのデータの相関を考慮することを特徴とするものである。

このような基礎的調査の結果と米国の高層観測から得られた経験則をもとにして 米国気象局と M.I.T. の共同研究計画が樹立され、長期予報の実用化を目指して活動を開始したが、研究をすすめるに当っては理論と経験則とを密接に調和させることにとくに考慮が拂われた.

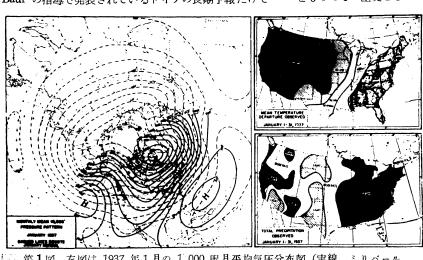
1941 年にはこの研究計画はワシントンに移され、気象局で長期予報の現業班と研究班が発足し現在まで活動を続けているが、その当面の目標は週に二回づつ半旬予報を発表することであった。翌 1942 年には予報期間が一ヶ月に延長され、現在では毎月二回づつ一ヶ月予報が3000 の利用者に配布され、またその 概況は新聞やラジオを通じて一般に報道されている。

2. 原 理

米国気象局の長期予報は、ある地域の気象状態が遠く はなれた所の気象状態によって決定されるという考えに 立脚し、全世界にわたる大気環流の特徴を理解すること をもってその基礎としている。そこで気象報によって世

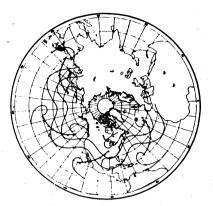
> 界中からできるだけ多くの 高層および地上の観測結果 を集め、これによって地上 から 30,000 にいたる各 層の等圧面天気図を作り大 規模な流れの模様を明らか にすることが長期予報の第 一歩となる。

毎日の北半球天気図をある月について長い期間にわたり平均すればその月の標準状態を知ることができる。第1図の点線はこのようにして得られた一月の1000 以の標準気圧分布であるが、図からわかるよう



第1図 左図は 1937 年1月の 1,000 呎月平均気圧分布図 (実線, ミリバール 単位) 標準値は点線 (ミリバール単位) で示してある。 右の二枚の図は同年同 月の地上気温偏差、降水総量の実況。

に大規模な偏西流が極をとりまいて存在し、それに正紘 曲線に類似の波動がかさなっている。この偏西風中の波 動は地表の海陸分布によってできたものである。第2図 は上層の偏西風を示す模型図でいくつかの波動が現れて いるが、そのらちアジヤ東洋沖のトラフは非常に寒冷な



第2図 偏西風中の長波の模型図.

気団がシベリヤから温暖な黒潮の上に流出してじよう乱 が起った結果生じたものであろう. 偏西風がじよう乱を 受けると下流にいくつかの波が形成される. たとえば第 2 図では太平洋東部、北米東岸およびアゾレスにトラフ が現れている。トラフの背後に寒気団が北西気流となっ て南方に運ばれ、前面では暖気団が北上するから、偏西 風の波動は天気に重大な影響を与える. すなわちこのよ うな異質気団の收敛の結果, 强い前線が形成され, 中緯 度の低気圧の大部分がその上に発生することになる. 第 2 図左の実線は 1000 灰の高度における 1937 年1月の 気圧分布であるが、その右に掲げた同期間の米国の降水 総量および気温偏差図と比較すれば上記トラフの重要性 をらかがらことができるであろら、この月にはオハイオ 谷地に大洪水が、米国西部に嚴寒がおこっているが、前 者の発生位置はトラフの東方で亜熱帶気団と亜寒帶気団 の境界が停滯していた場所にあたっており、また後者は トラフの背後の强い北西風による寒帶気団の流入が原因 となっている.

トラフがこのように顕著な異常気象を起すことがわかった以上,その仕置の予想法が要求されるのは当然である。そこで,短週期または小規模の変動を消すために5

日平均または一月平均の気圧分布図を作製し、その上に現われる偏西風中のトラフを追跡してみた結果、上層の波動は進行性のものであり統計または物理的にその運動を予想することがあるていど可能であることがわかった。まず多季における40°Nのトラフの東進速度の平均をとってみると次のようになる。[3]

空気粒子 日日天気図 5日平均天気 30日平均天気 12°/日 12°/日 8°/週 2°/週 1.1°日 0.07°/日

これからわかるように平均図上のトラフは空気粒子自身よりずっとゆっくり運動しており、空気粒子および日日のトラフの速度が1日12°であるのに5日および月平均のトラフの速度はそれぞれ約1°および1/10°にすぎず、空気粒子や日日天気図上の気圧系はそれぞれ10倍、100倍も速く東進している。注意すべきは長期予報にとって重要なのはこのように速く動く空気粒子や日日天気図上の気圧系の運動ではなく、むしろ大規模なトラフやリッジのゆっくりした動きであって、5日または1ヶ月平均をとるのはこのような大規模な気流系を追跡するためにほかならない。

さて、上記のような偏西風中のトラフの運動は何によって支配されているかというと、それは絕対温度の鉛直成分が保存されるという原理である。1939年 Rossby はこの原理に基き、水平に運動している摩擦のない非圧縮流体中の正弦波の傳わる速度は次の式で現わされることを示した。[4]

$$c = U - \frac{\beta L^2}{4\pi^2} \tag{1}$$

ここにc は波の速度, U は偏西風の速度で, いずれも東向きを正にとってある。また β は Coriolis のパラメーターの緯度による変化率, Lは隣りあつたトラフの間の距離すなわち正弦波の波長である。(1)式でc=0とおけば定常状態のときの波長 L_s が得られる。

$$L_s = 2\pi \sqrt{\frac{\overline{U}}{\beta}} \tag{2}$$

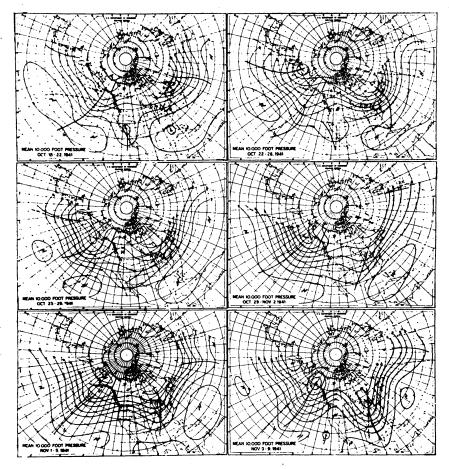
異った緯度および偏西風の速度に対する定常波の波長 の値を示せば次のとおりである。

しかし実際には、トラフはほとんど常に運動 状態にあり、たえず平衡に達しようとしてい る。

(1) 式から、トラフの東進速度は西風の速 70° 度が大きく波長が短かいときに大きな値をとることがわかる。一方波長が十分長ければ c<o となり、波は逆行して西進することになる。これは実際に天気図上で確かめられることで、ここに示した第3図の例

緯度	$ar{arphi}arphi/$ 速度 U	4 m/sec	8 m/sec	12 m/sec	16 m/sec	20 m/sec
	30°	2322 km	3990 km	4888 km	5644 km	6310 km
	45°	3120	4412	5405	6241	6978
	70°	3713	5252	6432	7428	8304

では、始め異った緯度にあった二つのトラフが、高緯度 で逆行がおこり低緯度の波は東進したため遂には合一し ている有様がよく示されている。図は 1941 年 10 月 18



第3図 1941 年 10 月 18 日—11 月9日の 10,000呎5日平均気圧分布実況 谷線は(実線)各緯度圏上の気圧の 極小を結んだ線。 破線および点 線はそれぞれ半週間前および一週間前の位置である。

日一 11 月9日の期間の 10,000 呎5日平均気圧分布図で、左上の図からわかるように 10 月 18 — 22 日には大西洋中部に平均トラフがあった。このトラフと太平洋東部のトラフによって形成された波長が長いために、次の図では大西洋のトラフは北米東岸に向って逆行し、25—29日にはさらに西進して五大湖地方に達している。一方カリフォルニヤにあった低緯度のトラフはゆっくり東進し 25—29日は五大湖上のトラフに合一する気配を示している。かくして、次の数枚の図に見られるとおり、これら二つのトラフは融合して一つの巨大なトラフとなり11月5—9日にはハドソン湾からユカタン半島に連なっている。この結果、寒風気団のいちぢるしい南進がおこり、メキシコ湾沿岸の諸州は强い寒波が襲来した。

3. 方法と実例

高層の偏西風の谷を追跡し予想することが長期予報上いかに重要であるかは上の例をみても明らかであるが、そのためには偏西風の速度を予報しなれけばならない。 それには、偏西風の有する大きな慣性にかんがみ、上層 気流の傾向の持続性を利用する統計的方法が主としてと られている。また同時 にConfluence (温度の 異る流の合流)のような 物理的な概念も利用され る。

高層の気圧分布は主に トラフの速度を与える (1)式に基いて予想されるが、緯度や季節に応 でで適当な補正を施す必 要があり、更に各種のが 計的物理的方法も併用される。とくに、將来の傾向 の予想は相関法によって 得られ、それらに応じて 平均気圧系の運動は運動 学的解析により計算される。

このようにして將来の 上層気圧分布が決定され るとこれに基いて降水量 や気温の平年偏差が予報 されるのであるが、この 際、天気図解析によって 得られた知識を活用し、 予報を首尾一貫したもの にしなければならない。 たとえばジェット・ス

トリームが高緯度で寒気を閉塞した場合,これに伴って 帶状示数 (Zonal index) が下降し、北極気団がトラフ の背後から米国に南下してくるとこや、降水がトラフの 前方におこりやすくその量はトラフの强さや南方からの 水分供給によってきまるという事実を考慮する。

気温の予想は日本と同様平年からの偏差で表現されるが、用語は「平年並」、平年より「高い」または「低い」および平年より「いちじるしく高い」または「いちじるしく低い」の五段階が用いられ、それぞれ予報地区によって異る数値の限界が対応させてある。すなわち過去の気温観測記録のうち平均値をはさむ 25% の頻度の限界内にある値を「平年並」とし、その両側 25 %づつを「高い」および「低い」に、更にその両側 12.5 %づつを「いちじるしく高い」および「いちじるしく低い」に割当ててある。降水量も同様にして各予報域について客観的に限界が定められているが、段階は弱、中、强の三つで、それぞれ 33.5 %の頻度が対応させてある。

気温偏差は上層気流の方向、速度に依存しているから 上層気流を予想することにより地上の気温偏差を予報す ることができる。この方法で出された気温予報の精度は 第4図によって知ることができよう、図は1946年2月、 1947年2月の予想図と実況図を比較したものであるが 一ヵ月予報としてはよく適中しているといえる。 適中していることがわかる。下段は降水分布の予想と実況で、降水量の多い地域がワシントン、オレゴン州から中部平野地方、五大湖東部をへてニューイングランドに連なるだろうという予想は大体的中している。ただし南東部では少いと予報したの

BELOW

BE

東部では少いと予報したのが実際は多く出ており予報がはずれた.なお、これは予報のよく当った例でもちろん適中度の悪いこともあるのであろうが、Namiasの記述に従えば、このように大気環流全部の大勢を把握することにより作製した長期予報は局地のデーターのみに頼って出した大気になって出した大人であげているとのことである。

第4図 上段は 1946 年2月および 1947 年2月の上層大気環流実況 に客観的方法を適用して判断した地上気温の平年偏差. 下段は同年同 月の実況.

また、一定期間の気温、 降水の分布状態のほかに、 半旬の長期予報に基いて短 期予報をつぎつぎにのばし て行くという方法で同じ期 間中の毎日の高低気圧、前

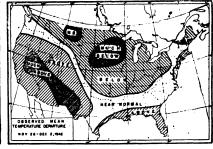
同じ方法で作製した半旬の気温および降水量の予想図とそれに応ずる実況図を第5図に示す。上段は最新の観測時刻から36時間後に始まる5日間の気温偏差の予想および実況図で、五大湖地方の低温平野地方北中部いちじるしい低温、西部と南部の高温が予想され、それぞれ

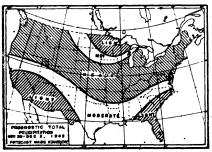
線, 気団のうごきも予想され, 半旬予報にたいしては6 枚の予想図が作られているが適中率は十分でない.

この方法で更に長期間の予想図を作っても今のところ成功する見込は少く、Willett が指摘しているようにおそらく5日位が限度なのであろう。従って、ある特定日の

天候が知りたい場合の,長期予報にあまり多くを期待することはできない.しかし農業,水理,石炭輸送の業務に従事する人にとつては,日日の天気は大して問題でなく,ある期間のることの方が重要なのであるから,既にのべたような形の半旬または一カ月予報は大きな価値を有するというべきである.

TITO TITO







第5図 左は 1942 年 11 月 28 日—12 月 2日の期間にたいする地上気温平年偏差および総降水量を 1942 年 11 月 26日に予想したもの。右は同期間の実況。

4. 結論

以上の述べてきたことからもわかるように、米国の 長期予報は大気環流の理論 に基き大規模な環流の異常 を北半球全域から集められ たデーターによって把握することを前提としている。現在のところ一カ月以上の長期予報は出ていないが、將来 北半球全域にわたる高層複測網が充実されるならば、方 法の合理性からみて予報期間を三カ月または半年に延長 することも不可能ではあるまい。

ひるがえって我が国の長期予報の現況を見るとその方法にかなり大きな差遠があることがわかる。すなわち、日本の長期予報、とくに季節予報では、各気象要素の週期の分析と卓越週期の外挿に重点が置かれ、基礎となる資料も主として極東域のものに限られている。このような週期の外挿による方法は週期の安定度が良いときは有效で、昨年の暖候期予想のように良好な成績をおさめることができるが、一度週期に変動がおこればその原因がつかめない以上、將来の予想が非常に困難となるという弱点をもっている。この弱点を克服するためにはどうしても週期分析のみならず米国で行われているような広域の天気図による方法を併用し、天候異常の原因を大気環流の変動と結びつけて考察して行かねばなるまい。

この様にすることによつて卓越週期も、もし実在するものならば、平均天気図上のパターンの動きと関連して 把握することができるであろうし、それが突然現れたり 消滅したりする機構を理解することもいずれは可能にな るであろう。米国と我が国とでは国情に大きな異差があ り長期予報の方法や重点を置くべき部門にも違いがある のは当然であるが、明らかにすぐれていると思われる点は事情の許す限りとり入れて、近来とみに高まって来た 予報精度向上の要望に答えるための一助としなければせるまい。 (中央気象台)

参考文献

- [1] The Current Long Range Forecasting Program of the U.S. Weather Bureau, The Scientific Monthly, Vol. 74 No. 1, Jan., 1952.
- [2] 長期予報開始時の事情に ついて は 下記に詳しい。
 - H. C. Willet & others: Report on an Experiment in Five-Day Weather Forecasting. Published By M.I.T., Cambridge, Mass., Apr., 1940.
 - H.C. Willet & others: Report of the Five-Day Fovecasting Procedure, Verification and Research as Conducted Between July 1940 and August 1941., Published by M.I.T., Cambridge, Mass., Nov., 1941.
- [3] J. Namias: The great Pacific anticyclone of winter 1949—50 etc., J. Met. Vol. 8, no. 4, 1651.
- [4] C-G. Rossby: Relation between Variations in the Intensity of the Zonal Circulation of the Atmosphere etc., J. of Mar. Res.2. 1, 1939.

(質疑応答)

"ビキニの灰, いらい恕限度 (許容量)にいろいろの値が出てきますが, どれが正しい値ですか. (長野 M生) (答)

恕限度とはもともと労働衛生方面で使われている言葉です。高熱工場内の輻射温度とか生産の過程で発生するいろいろの弱物などがどの程度以上になったら人間に有害となるかという限界の量をいいます。ここで"人間に有害"という規準をどうきめるかが一番問題になります。例えば"生体組織の中に極く僅かに吸收された物質の慢性的な影響によって健康を害する"(ソヴェト)という所に基準をおくのと"明療な臨床的症状の出現"(アメリカ)という所に基準をおくのではずいぶん恕限度の値が違うはずです。すなわち同じ恕限度といっても"少しでも害がみとめられれば"というきめ方と"ここまでは大丈夫"というきめ方では設定の規準に格段の差が出てきます。

ですから同じ毒物に対してもソヴェトで規定された恕限量を10倍から20倍も越えるような高い値でアメリカでは規定されているような例がいくらもあります.

、このように恕限度をきめる立場によってその値に違いが出てきますが、"ビキニの灰"の恕限度もその例にもれません。この原子核分裂の生成物の恕限度も同じ米国の中ですらいろいろと異った値が出ています。アメリカの標準局では1cc あたり1,000 万分の1マイクロキュリ

(1マイクロキュリはほぼ 22 万カウントに相当)をその恕限度としているのに対して、原子力委員会では1co中1,000分の5マイクロキュリが恕限度といっています。どうしてこんな5万倍からの違いが出てくるのでしようか。原子爆弾の使用、実験に対する全人類の反対をおし切ろうとする立場と少なくとも科学的な考えを持っている人々の立場のちがいがこのようなひらきをもたらしたのでないでしようか。

日本の学者の中にも "危險の可能性だけで余りさわぐな"、という学者もいますし、これと反対の人々もいます。これはその可能性の確率がたとえ 100 万分の1でも数年後に原子病でたおれるという (現に今でも広島ではぼつぼつと白血病でたおれていく人がある) 悲惨事に目をおおうか、あるいはそういうことを無くそうとして原子力兵器の禁止を叫けぶかという二つの違いなのです。

ですから恕限度にいくつかの値が発表されているとき,どのような人達によって恕限度が決められたかをよく見拔かなければなりません.

ビキニの灰の中には空気1cc 中に1兆分の2マイクロキュリあっても肺臓ガンや造血機能に大きな症害をおこすプロトニュムが既に発見されています。こうしたとき恕限度をアマク設定して日本人を"さわがせない"ようにする人々は一体どおいう人間なのでしようか。

(編集部. 神山惠三)