日別全天日射量階級別日数の全国マップ作成

(I). 日別晴天指数度数分布の解析とモデル化*

菊地原英和**· 篠木 誓一**· 吉田 作松**

要旨

太陽エネルギー利用可能日数の資料として、日別全天日射量月別階級別日数の平年値と、年々の変動を表 す標準偏差の全国マップ作成を計画した.しかし全天日射量データ(熱電堆式日射計による)は、地点数、 年数ともに不足なので、上記の階級別日数を一般気象要素の月別値から推算する方式を開発して利用するこ とにした.まず、日別晴天指数(日別全天日射量を大気外水平面日射量で割った値)の、月別度数分布の性 質を解析し、次に、その考察にもとづいて、度数分布の最適のモデル化法を検討した.その結果、Johnson (1949)の有界分布の Thomas・Norris (1982)による当てはめ法を用いることにより、精度の良いモデル 化が可能なことがわかった.

1. まえがき

1.1. 研究の目的

近年,石油代替エネルギーの1つとして,太陽暖冷 房・給湯,太陽熱発電,太陽光発電など,各種の太陽エ ネルギー利用技術の研究開発が進められ,その中でも太 陽暖冷房と給湯は実用段階に達し,全国的に普及しつつ ある.これらのシステムの計画や設計等のためには,日 射に関する各種の統計資料が必要であり,そのため,こ れまでにいろいろな日射量月平均値の全国マップ(たと えば日本気象協会(1977, 1981, 1983 a, 1984),吉田・ 篠木(1981 a~1981 c, 1982, 1983),吉田(1982))等が 作成された.

本研究の目的は,太陽エネルギー利用技術にとって必要でありながら,まだ作成されていない,日別全天日射量の月別階級別日数の,平年値および年々の変動を表す標準偏差を推定し,その全国マップを作成することである.

- * Maps of the monthly number of days with global solar radiation above thresholds for Japan. (I) Analysis and modelling of the frequency distribution of daily clearness index.
- ** Hidekazu Kikuchihara, Seiichi Shinoki, Sakumatsu Yoshida, 砌日本気象協会中央本部。
 —1984年8月7日受領—
 —1985年3月22日受理—

すなわち,太陽熱を利用した暖房・給湯には,1日の 日射量が約2,000 kcal/m²以上,冷房には約4,000 kcal/ m²以上の日射量が必要であると言われているが,また, たとえば「太陽エネルギーが十分利用できる」,「多少利 用できる」および「全く利用できない」日数が,月に何 日くらいあるかは,太陽エネルギー利用システムの設計 者にとっても,ユーザーにとっても,重要な情報であ る.

なお、気候統計における平年値は、西暦年の10年を区 切りにした累年平均値を用いると国際的に決められてい るが、ここでは、その推定値についても平年値と呼ぶこ とにする。階級別日数は、利用の便を考えて、累積度数 方式、つまり、「全天日射量が限界値以上の日数」で表 し,限界値として、1,000、2,000…、6,000 kcal/m²の6 通りを採用する。

1.2. 問題点および研究の方針

前節で述べた,本研究の目的を達成するうえで,<u>最大</u>の問題点は,元データの年数 および 地点数の 不足 である.現在全天日射量を観測している気象官署は,67地点に限られ,全国マップ作成には不十分である.しかも,十分信頼できる 全天日射量 データは,現在の 熱電堆式(A型)日射計による データに 限られ,(第3章参照),最長の地点でも,1980年までに10年しかなく,平年値,つまり30年平均値は計算できない.



第1図 Liu・Jordan (1960) による日別晴天指数 の累積分布曲線,縦軸は晴天指数,横軸は 非超過確率(分布関数).

1.1. に文献を挙げた,各種日射量月平均値の全国マッ プ作成では,データのある地点・期間について,月平均 日射量をその月の一般気象要素の値から推定する重回帰 式を求め,この式で約150気象官署,30年の月平均日射 量を推算して,その平均値等を求めるという方法で,上 記の問題点を解決した.この方法を本研究に応用する場 合,次の2通りの方式が考えられる.

1) 1.1. で述べた6通りの全天日射量限界値以上の月 間日数を,それぞれ独立の重回帰式で一般気象要素から 推定する.

2)日別全天日射量度数分布を適当な分布型でモデル 化し,そのモデルのパラメータを一般気象要素から重回 帰式で推定する。

このうち方式1)は、独立の式で推算される6通りの 限界日射量以上の日数相互の間の整合性が保証されず, 極端な場合は、日射量限界値が大きいほうの日数が、よ り多く算出されるというような不合理を生ずる可能性も

第1表 主な記号の説明

記号	内容
Н	日別全天日射量〔kcal/m ² 〕
H_0	日別大気外水平面日射量〔kcal/m ² 〕
K_T	日別晴天指数, $K_T = H/H_0$
n	度数分布の標本数(月の総日数など)
i	K_T の添字,標本一連番号, $i=1, 2, n$
\overline{K}_T	K_T の度数分布の平均値, $\overline{K}_T = \frac{1}{n} \Sigma K_{Ti}$
S	Kr の度数分布の標準偏差,
	$S = \left\{\frac{1}{n}\Sigma(K_{Ti} - \overline{K}_T)^2\right\}^{1/2}$
γ 1	K_T の度数分布のひずみ(注),
	$\gamma_1 = \frac{1}{n} \Sigma (K_T i - \overline{K}_T)^3 / S^3$
γ_2	K_T の度布分布のとがり(注),
	$\gamma_2 = \frac{1}{n} \Sigma (K_{Ti} - \overline{K}_T)^4 / S^4$
U, L	採用モデル分布 (本文(2)式)の上,下限値
a , b	採用モデル分布のパラメータ
汁・(1)	* はこの独対広ぶときにほど 八大のひざ

- 注:(1) γ₁ はその絶対値が大きいほど,分布のひず み(非対称性)が著しく,一山型分布では, γ₁>0 のときは 極大点が左に寄って右に尾 を引いた分布型, γ₁<0 はその逆である.
 - (2) 一山型分布では,標準偏差が同じならば, γ2 が大きいほど,極大付近がとがっている. 正規分布では γ2=3.

(3) 二山型分布は γ₁, γ₂ 共概ね値が小さい.

ある.

他方,方式2)の度数分布のモデル化は,日別全天日 射量では難しいが,日別晴天指数(日別全天日射量を日 別大気外水平面日射量で割った値)を用いれば,日射量 の緯度差と季節変化が除かれるので,度数分布のモデル 化が容易になる.

Liu・Jordan (1960) は、日別晴天指数 K_T の月別度 数分布が K_T の月平均値 K_T だけでほぼ決まるとし、 第1図の累積分布曲線を与えた. これまでにこのモデル を用いた例はかなり多い. それ以外にも、今日まで晴天 指数度数分布のモデル化について幾つかの 研究 が あ る が、これらのモデルが日本のデータにどの程度適合する かは、まだ調べられていない. これらのモデルのうちか ら、実測値の 度数分布が 精度良く 表現できるものを 選 び、日別晴天指数について方式 2)を採用すれば、方式 1)のような、推算値間の不整合は起こらない.

以上の考察により, 第1報では, 日射観測官署の現用

▶天気// 32. 5.

測器による1980年末までの日別全天日射量データを収集 し、これを晴天指数に変換して、その月別度数分布を詳 しく解析し、その実態に合った、最適のモデル化の方法 を研究した.なお、今回得られたモデルを用いて日別全 天日射量の月別階級別日数の平年値および標準偏差を推 算し、それらの全国マップを作成することについては、 第2報にゆずる.

2. 記 号

本報告で使用する主な記号を第1表に挙げる. なお, 日射量の単位は, MJ でなく kcal を使用する. これは, わが国における太陽暖冷房・給湯技術の研究や設計にお いて,現在,主として kcal/m² が使用されていること を考慮したためである. ただし,日射スケールは WRR (World Radiometric Reference)を用いた.

日別全天日射量データの収集、均質化及び晴天指 数への変換

3.1. データの収集

日射観測実施気象官署のうち、後で重回帰分析に用い る一般気象要素も含め、データが不足する館野・父島・ 南鳥島・石垣島・宮古島・宮崎を除いた61地点につい て、現用測器(熱電堆式)の観測開始から1980年末まで の、日別全天日射量データを収集した。データ期間は、 地点により最長10年、最短6年2カ月である。バイメタ ル式等の旧測器のデータは、測器の係数の季節変化や不 安定性のために使用できない(斉藤・松尾・落藤, 1964; Kondo, 1967).

3.2. データの均質化

現用測器による日射観測値も,落雷等による故障,検 定のための感部交換,測器の移設,露場の移転等がある と,しばしば,その時点を境に,前後のデータの均質性が 損なわれることが知られている(日本気象協会,1981; 吉田・篠木,1983). これらの文献には,月平均全天日 射量の実測値 *H* と推算値 *H* の比較によって,この不 均質を補正する方法が示されている.ただし,推算値は, 次の重回帰式で求めたものである.

 $\overline{H}' = \overline{H}_0(0.149 + 0.546S_r + 0.037 \sin h + 0.048G_{10})$ ここで \overline{H}_0 は H_0 の月平均値, S_r は月平均日照率[0.00 ~1.00], h はその月15日における太陽南中高度, G_{10} は 積雪指数 (積雪 10 cm 以上の日数と月の日数の比)であ る.

本研究では、日射データを収集した地点と期間内につ 1985年5月 いて、感部交換や移転など、均質性を損なったおそれが あるすべての変更の情況と起日を調べ、全天日射量の比 の値 $k=\overline{H'}/\overline{H}$ の経年変化図と併せて検討することによ り、kの値が不連続に変わった時期を判断し、その時期 で区分した期間ごとに、kの平均値として補正係数を求 め、これを用いて各期間のデータを補正して、均質化し た(詳細は日本気象協会(1983b)参照).

3.3. 晴天指数への変換

均質化した日別全天日射量の全データは、その地点の 緯度と月日から求めた日別大気外水平面日射量 H₀ を用 いて、次の式で、日別晴天指数 K_T に変換した。

 $K_T = H/H_0 \tag{1}$

H₀は、仙台管区気象台調査課(1969)に緯度1°おき の値の表があるので、これを日射観測官署の緯度で、内 挿して求めた。

4. 日別晴天指数月別度数分布の解析

4.1. 晴天指数度数分布の概況

整備した61地点における延べ約6,000ヵ月の K_T について,次の資料を作成し,度数分布の概況を調べた.

1). 各地点における各年の月別度数分布のヒストグラ ムと,その分布統計値6種(*K*_T, *S*, γ₁, γ₂ および最大 値,最小値)

2). 各地点における月別累年度数分布のヒストグラム と,その分布統計値6種(同上)

3). 2)で求めた 6 種の地点別分布統計値の 1 つを θ で 表せば、 θ は地点ごとに異なるから、その全国的な実態 を表すために、その統計値 θ を全地点集めてその度数分 布を表す 4 種の全地点統計値、つまり全地点についての 平均値 $M(\theta)$ 、標準偏差 $SD(\theta)$ 、最大値 $Max(\theta)$ 、最 小値 $Min(\theta)$ (全体では12月×6種×4種).

なお、ヒストグラムは、 K_T の10%幅の階級別日数で表した.

これらの作成資料から、ここでは、3)のうち、 K_T , S、 γ_1 および γ_2 の全地点平均値 $M(K_T)$, M(S), $M(\gamma_1)$, $M(\gamma_2)$ を第2表に挙げるにとどめ、全資料を検討して得た、 K_T の度数分布の主な性質を以下に述べる.

a)各地点における年月別度数分布の形は非常に多様 であって、平坦型、正、負にひずんだ型(第1表注(1) 参照)、二山型等があり、同じ地点の同じ月でも、年に よって、かなり形が変わる.分布の形の多様性は、月別 累年度数分布でも同様である(第3図参照).

日別晴天指数は、日別全天日射量から、大気外日射量

日別全天日射量階級別日数の全国マップ作成

第2表 日別晴天指数の地点別度数分布統計値の全地点平均(61地点) (*K*_T:平均値, *S*:標準偏差, γ₁:ひずみ, γ₂:とがり)

	1月	2 月	3 月	4月	5 月	6月	7月	8月	9 月	10月	11月	12月	全年
\overline{K}_T	0.42	0.44	0.45	0.43	0.45	0.39	0.43	0.44	0.42	0.43	0.41	0.41	0.43
S	0.16	0.18	0.19	0.20	0.20	0.18	0.17	0.17	0.18	0.19	0.18	0.16	0.18
γ1	-0.37	-0.38	-0.48	-0.34	-0.42	-0.14	-0.42	-0.59	-0.40	-0.46	-0.36	-0.34	-0.39
γ_2	2.69	2.39	2.20	1.85	1.88	1.81	2.08	2.32	2.01	2.01	2.13	2.51	2.16

第3表 代表8地点における日別晴天指数の月別累年度数分布型

地点		月	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	A ⁰	A +	A ⁻	D	М	J	L
札	幌		A ⁰	A ⁰	A^{-}	М	м	D	D	D	J	A ⁰	A ⁰	A ⁰	5		1	3	2	1	
仙	台		J	J	J	J	D	D	D	М	Μ	М	J	A-			1	3	3	5	
新	潟		A +	D	A ⁰	М	м	D	A-	A-	М	D	D	A ⁺	1	2	2	4	3		
東	京		A ⁻	М	м	М	A-	D	J	J	М	М	A-	A-			4	1	5	2	
大	阪	ar daalad hoodd 9000	A-	A-	A ⁻	М	J	D	A-	A ⁻	М	М	A ⁻	A-			7	1	3	1	
福	岡		D	М	м	М	D	D	J	м	м	М	J	D				4	6	2	
鹿	児島		М	м	м	М	м	D	A-	A ⁻	A-	J	J	D			3	2	5	2	
那	駒	-	D	D	D	D	A -	J	J	J	J	A ⁻	D	D			2	6		4	
A	V 0		1	1	1					100.000		1	1	1	6						
A	\ ¹		1											1		2					Company of the local division of the local d
A	۱.		2	1	2		2		3	3	- 1	1	2	3			20				
I)		2	2	1	1	2	7	2	I		1	2	3				24			
N	4		1	3	3	6	3			2	5	4							27		
	J		1	1	1	1	1	1	3	2	2	1	3							17	
I																					0

A[•]: 一山型, ひすみ少 A :一山型, ひすみー J:傾斜型, 右端 Max L:傾斜型, 左端 Max

右端 Max L:傾斜型, 左端 Max

の系統的な年変化および緯度変化を消去した指数である から、度数分布は、その地点、月の、日照時間や雲量が 表すような、天気の良否を直接反映している。それ故、 上のような度数分布の多様性は、天気の良否の、季節変 化、地点による差異(地形の影響)および年々の変動が 主な原因である。各年のヒストグラムは省略したが、年 々の変動が大きいために、都市化の影響などの長期傾向 の有無は判別できない。

b) 全地点平均の月別累年度数分布は,6月は平坦型,

A⁺:一山型,ひずみ+ M:二山型 D:平坦型

7,8月は顕著な負のひずみ型(第1表注(3)参照), 春と秋には二山型の傾向を示している。その分布統計値 (第2表)を要約すると、平均値 K_T は39~45%で6月 に最小、標準偏差Sは16~20%で年変化が小さく、ひず み γ_1 は全月負、とがり γ_2 は正規分布の値3よりかな り小さく、平均的には、とがりが小さい分布である。

c)分布型の地点による差異が大きい. それ故, b) でのべた全地点平均の度数分布は平滑化されていて, ひ ずみ, とがりは地点別分布よりも小さくなっている. た

とえば1月の地点別月別累年度数分布では、71は-1.73 ~1.30, 72 は 1.81~5.69 の範囲にひろがり、正にひず んだ分布も、非常にとがった分布もある。

d)各地点における月別累年度数分布の,標本最大値 (以下最大値と言う)の全地点平均は70~75%であり, その12ヵ月平均は約72%である.標本最小値(以下最小 値と言う)の全地点平均は,月別では4~5%,12ヵ月平 均で約4%である.

以上述べたうち、 K_r の分布が負にひずんだ型が多い ことや、分布の形が多様なことなどは、従来の諸研究と 一致しており、d)項の72%、4%という K_r の分布の 上下限値は、Thomas・Norris (1982)とほぼ一致してい る.

4.2. 代表地点の晴天指数度数分布の型

全国各地域の代表地点として、札幌・仙台・新潟・東 京・大阪・福岡・鹿児島・那覇の8地点を選び、それぞ れの月別累年のヒストグラムを、視察により、7つの型 (第3表注)に分けて、各型の出現状況を調査した.そ の結果を第3表に示す.ただし、ひずみが負の A^- 型と J型は、とがり γ_2 が2より大きいときJ型、小さいと き A^- 型とした.ひずみが正の A^+ 型とL型の区別も同 様である.表の左上部は、地点別月別の分布型を記号で 示し、他の部分の数字は、型別の度数である.

表が示すように,非常にとがった,負のひずみが大き いJ型がかなり多い反面,平坦なD型や二山のM型も多 い.J型を左右反転したL型は1つもない.山が低い二 山型と平坦型は区別しにくいが,明瞭な二山型もある. これは雲量のU字型度数分布に対応すると見ることがで きる.

月によっても、各型の現れ方が明らかに異なり、6月 にD型が多く、M型は春と秋に多い、また、地点によっ ても、型の現れ方が異なる。

4.3. 分布統計値の年変化

代表 8 地点の月別累年度数分布の統計値 K_T, S, γ₁, γ₂ の年変化図を描いて 年変化を検討した. 図は省略す るが(日本気象協会(1983 b)参照), 主な 結果は 次の 通りである.

①平均値 K_T の年変化は各地点の気候的な天気の良否 とよく対応し、天気が良い地点・月ほど K_T が大きい ② 4 つの統計値中、全地点全年平均に対する割合から見 て、標準偏差Sは年変化の振幅・地点差ともに最も小さ い、③ひずみ γ_1 は、ほとんどの地点と月で 0 から -1の間にあり、天気が良い地点・月の負のひず みが 大き



く, 天気が悪い地点・月は値が小さい (対称型に近い). ④とがり 72 は, ほとんどの地点・月で1.7 から 3.0の範 囲にあり, 6月(那覇は5月)に極小, 8月に極大を示 す. また, 冬には太平洋側地点では極大, 日本海側地点

1985年5月

では極小の傾向を示す.(ただし全地点統計では, γ2 の 95%変動範囲は1.09~4.29と幅が広い.)

4.4. 平均値 KT と他の統計値の関係

 K_T の度数分布は有界($0 \le K_T \le 1$) であるから,もし も平均値 R_T が非常に大きければ,分布型は右端に著 しいピークを持つ J型で, γ_1 は負, $|\gamma_1| \ge \gamma_2$ は大きい であろう.このような関係から,Liu・Jordan が与えた 第1図のモデル分布は,平均値 R_T だけをパラメータと して持ち, K_T の分布は,平均値 R_T を与えれば,地点 や季節によらず1つの分布で表されるという,経験的な 仮説に基づいている.もしこの仮説が,日本のデータに も当てはまれば,本研究のモデル化にも有利である.ま た,仮説が正しければ, R_T を与えれば,他の分布統計 値 S, γ_1 および γ_2 の値が一義的に決まるはずなので, この検証を次のように行った.

第2図は、前記(4.2.)と同じ8代表地点における12 カ月の月別累年度数分布96例について、 K_T と、他の統 計値S、 γ_1 および γ_2 の関係を相関図で表したものであ る。図中のrは相関係数であり、相関が特に大きい中段 の図には、回帰直線を示してある。図から、次のことが わかる。

1). 平均値 *K_T* と標準偏差 S は全く相関がない.

2). K_T とひずみ γ_1 は大きい負の相関がある.

3). \overline{K}_T ととがり γ_2 は,弱い正相関がある.

4). 統計値の相互関係に地点差は認められず,上記1) ~3) は普遍的な関係である。

上記の事実と,標準偏差Sがもともと変動が小さい量 (ほぼ 0.2) であることを考慮すれば,次のように 結論 できる.

Liu・Jordan の仮説 (1パラメータ・モデル) は, 第 1近似としてのみ許容され, 精度の良いモデル化には, 少なくとも2つのパラメータが必要である.

5. 日別晴天指数度数分布のモデル化

K_Tの度数分布のモデル化の研究は,前記のLiu・ Jordan (1960) 以来多数発表されており,最近のもので は, Bendt et al. (1981), Thomas・Norris (1982), Öztürk・Dale (1982) および Hollands・Huget (1983) が挙げられる.

これらのうち,モデル分布導出の前提条件に疑問があるもの,Liu・Jordan の前記仮説にもとづくもの,モデルや計算が複雑で実用価値が疑わしいものを除くと,比較的計算が簡単で,4章で述べた*K*rの度数分布型の

多様性にも対応できそうなものとして Thomas・Norris (1982) による,有界分布の当てはめ法が有望と思われ た.

本研究では,この方法についてデータへの適用テスト を実施し,良好な結果を得て,モデル化に採用したの で,以下,これについて述べる。

(1) Thomas・Norris のモデル分布当てはめ法

Thomas • Norris(1982) によれば,日別晴天指数 *K_T*は,次の式で,規準正規変量*Z*と結ばれる.

 $Z=a+bZ', Z'=\ln W, \\ W=(K_T-L)/(U-K_T), (0 < L \leq K_T \leq U < 1) \}$ (2)

この式の 4 つの 定数 a, b, U, L のうち, 晴天指数 の上,下限値U, Lは適当に固定し, $a \ge b$ は実測の度 数分布に合うように,最小 2 乗法で決めるというのが, Thomas・Norris の方法で, $L \ge U \ge 2$ 変えてモデル分布 の適合度を調べ, L = 4%, U = 76%がよいとしている.

原論文では、(2) 式の分布の由来を述べていないが、 これは Johnson (1949) が与えた分布関数族 (Johnson System) のうちの有界分布 (S_B Curve) であって、その 当てはめ法についても、Johnson・Kitchen (1971) や Hill et al. (1976) の積率法、Bukač (1972)、Slifker・ Shapiro (1980) および Mage (1980) の分位値法 など の研究があり、Phien・Chow (1983) は、水文データへ の適用を報告している.

これらの当てはめ法のうち,積率法は標本誤差が大き い高次(4次まで)の積率を使う欠点があり,数値計算 も面倒である。分布パラメータを,4点で実測と合うよ うに決める分位値法のうち,上記最後の2つの論文は, 解析解を導いている点で理論的には興味があるが,上記 の水文データでの比較では,積率法よりも適合が悪いと 報告されている.

これらに比べれば,最小2乗法は,データへの適合の 点で最も安心できる方法であり,計算も最も簡単であ る. それ故,本研究では,最小2乗法を採用し,具体的 には次のように扱った.

1)分布の上,下限値U,Lは,データの実態に合わ せて定める。

2)晴天指数の10%ごとの値を

 $K_{Ti} = i \times 0.1, (i=1, 2, ...m), L < K_{Ti} < U$ (3) とし、 K_{Ti} を(2)式でZ'の値 $Z_i'(i=1, 2, ...m)$ に変換する.

3)次式により K_{Ti} に対応する規準正規変量 Zi を求める

▶天気∥ 32. 5.



横軸は晴天指数[%],縦軸は階級別度数[%],各図には実測ヒストグ ラム(実線),理論分布曲線(破線),適合度検定のχ²値と自由度(括 弧内)及び検定結果の記号が示してある。

$$\frac{1}{\sqrt{2\pi}} \int_{-\infty}^{Z_i e^{-\frac{t^2}{2}}} dt = \frac{K_{Ti} 以下の度数}{全標本数}$$
(4)

4) 実測点 (Z_i ^{*i*}, Z_i), (*i*=1, 2, …, *m*) に最小 2 乗 法で直線 Z=a+bZ' を当てはめ, *a*, *b* の推算値 *a*, \hat{b} を求める.

(2) モデル分布の適用テストとその結果

上記(1)で採用したモデル分布とその当てはめ法が, Kr の多様な分布の実態を表現できるかどうかを知るために,すでに述べた代表8地点の月別累年度数分布の中から,各型の典型的なものとして,次を選んでテストを実施した.

A⁰型(札幌11月), A⁺型(新潟12月), A⁻型(鹿児 島9月), D型(那覇1月), J型(那覇9月), M型(東 京4月)

晴天指数の上下限値は、とりあえず、4.1.d)項で得ている実測分布の総平均値である次の値を採用した。

1985年5月

$$U = 72\%, L = 4\%$$
 (5)

テストの結果を第3図に示す.図からわかるとおり, 正,負に著しくひずんだ,とがった型から,平坦型まで, モデルが良く適合し,二山型(M型)も一応表されてい る.図中にカイ2乗検定の結果を記号で示したが,危険 率5%では,6例共モデルが受容される.実測分布型の 多様性を考えるとき,採用したモデル分布は,非常に有 効であると言える.

(3) モデル分布の性質

Johnson (1949) らにより, このモデル分布の若干の 性質は導かれているが,本研究でもさらに理論的な考察 を行った.式の誘導などの詳細は日本気象協会 (1983b) にゆずり,ここでは二,三の結果を述べる.

モデル分布の確率密度は次の式で与えられる.

$$f(K_T) = \frac{2 + w + w^{-1}}{\sqrt{2\pi}(U - L)} e^{-\frac{Z^2}{2}}$$
(6)

分布が二山型になる必要かつ十分な条件は



第4図 モデル分布の分布曲線のパラメータ a, b による変化 (L=4%, U=72%). 横軸は晴天指数 K_T [%], 縦軸は確率密度 $f(K_T)$ を表す.

$$b < 1/\sqrt{2} = 0.7071 \quad b < |a| < a_1, \\ a_1 = \frac{\sqrt{1-2b^2}}{b} - b \ln \frac{1+\sqrt{1-2b^2}}{1-\sqrt{1-2b^2}}$$
 (7)

が成立することである. a, bに種々の値を与えて分布

曲線を描くと,第4図を得る.このように, aとbの値 を変えれば,通常の一山型から,平坦な型, U字型まで 得られる.二山型も一応表現できるが,峰が両端付近の U型に近い分布になる.bが同じで a=kの分布と

▶天気// 32.5.



第5図 平均値 *K_T* とパラメータαの相関図. 61解析地点の月別累年度数分布による.

a=-kの分布は、左右を反転した裏返しの分布になり、 a=0のとき左右対称分布になる。大まかに言えば、aはひずみを、bはとがりを表す。これらの性質は、Uと Lの値によらない。

(4) 平均値 \overline{K}_T とモデル分布パラメータの関係

61解析地点の12ヵ月の月別累年度数分布に上記モデル 分布を当てはめてa, bを求め, K_T とaおよび K_T と bの関係を相関図で検討した. このうち 1 月と 8 月の K_T とaの相関図を第 5 図に示す.

他の月および K_T とb の相間図は掲載を省略したが, 全国を通じて、 $a \ge K_T$ の相関は非常に大きく、直線的 関係で結ばれ、一方bは、 K_T と全く関係がない、つま り、 $\frac{パラメ-gait Liu \cdot Jordan の分布の パラメ-g}{K_T に対応し、b はこれと独立な情報を与えるパラメ-$ タである。

6. まとめ

この第1報は、本研究の目的で述べた全国マップ作成 のための前段の研究として、日射観測地点の実測データ に基づいて、日別晴天指数の月別度数分布の実態を詳細 に解析し、その結果によって、実測分布の最適のモデル 化を研究した、結果は次のように要約される。

 日別晴天指数 K_T の分布が月平均晴天指数 K_T だ けで決まるとする Liu・Jordan (1960) のモデルは,第 1近似にすぎず,精度が不十分である.

2) Johnson (1949) の有界分布の 4 つのパラメータ のうち, K_T の上,下限値 U, Lを固定し,他のパラメー タ a, bをデータから最小2乗法で推定する,Thomas・ Norris (1982) の2パラメータモデルを採用することに より,上記1)と比較して,モデル化の精度を第2近似 まで高めることができる.

3)上記2)の方法によるモデル化は, K_T の実測分 布の多様な形を良く表現できることが,モデル分布の性 質および適用テストによって確認された.

文 献

- Bendt, P., M. Collares-Pereira and A. Rabl, 1981: The frequency distribution of daily insolation values, Solar Energy, 27, 1-5.
- Bukač, J., 1972: Fitting S_B curves using symmetrical percentile points. Biometrika, 59, 688–690.
- Hill, I.D., H.Hill and R.L. Holder, 1976 : Fitting Johnson curves by moments, Appl. Stat., 25, (2), 180-189.
- Hollands, G.T. and R.G. Huget, 1983: A probability density function for the clearness index with applications, Solar Energy, **30**, 195-209.
- Johnson, N.L., 1949: Systems of frequency curves generated by methods of translation, Biometrika, 36, 149-176.

1985年5月

_____ and J.O. Kitchen, 1971 a: Some notes on tables to facilitate fitting S_B curvees, Biometrika, 58, 223-226.

- and, 1971b: Tables of facilitate fitting S_B curves, II. Both terminals known, Biometrika, 58, 657-668.
- Kondo, J., 1967 : Analysis of solar radiation and downward long-wave radiation in Japan, Sci. Rep. Tohoku Univ., Ser. 5, Geophysics, 18, 91-124.
- Liu, B.Y.H. and R.C. Jordan, 1960: The interrelationship and characteristic distribution of direct, diffuse and total solar radiation, Solar Energy, 4, (3), 1-19.
- Mage, D.T., 1980: An explicit solution for S_B parameters using four percentile points, Techno metrics, 22, 247-251.
- 日本気象協会,1977:太陽エネルギーシステムの研究(気象調査),昭和51年度サンシャイン計画委 託調査研究成果報告書.
- _____, 1981:同上昭和55年度報告書.
- _____, 1983 a:同上昭和57年度報告書.
- _____, 1983b:日別全天日射量度数分布の全国 マップ(太陽エネルギー利用可能日数).
- Öztürk, A. and R.F. Dale, 1982: A study of fitting Lambda distribution to solar radiation data, Journ. Appl. Met., 21, 995-1004.
- Phien, H.N. and W.B. Chow, 1983 : Appliability of the Johnson S_B -curve to annual streamflow distributions, Journ. Hydrol., 64, 15-24.

- 斎藤平蔵,松尾 陽,落藤 澄,1964:日射とその 応用上の問題点,空気調和・衛生工学,38,260-279.
- 仙合管区気象合調査課,1969:大気外水平面日射量 の表,東北技術だより,44,27-56.
- Slifker, J.F. and S.S. Shapiro, 1980 : The Johnson system: Selection and parameter estimation, Technometrics, 22, 239-246.
- Thomas, H. and I.B. Norris, 1982 : Seasonal variations in frequency distribution of daily totals of short-wave solar radiation, Agr. Met., 25, 267– 274.
- 吉田作松, 1982:日射量の全国マップ―その 4. 大 気透過率, 太陽 エネルギー, 8, (1), 38-46.
- _____, 篠木都一, 1978:日本における月平均全 天日射量 および その 年々の 変動度のマップの作 成, 天気, 25, 375-389.
- _____, ___, 1981 a:日射量の全国マップ 一その1.月平均全天日射量とその年々の変動度, 太陽エネルギー, 7, (2), 37-53.
- _____, 1981b:日射量の全国マップ —その 2. 月平均水平面散乱日射量とその年々の 変動係数,太陽エネルギー, 7, (3), 50-66.
- _____, 1981 c : 日射量の全国マップ —その 3. 月平均水平面直達日射量とその年々の 変動係数,太陽エネルギー,7,(4),51-66.
- _____, ___, 1982:日射量の全国マップー その 5. 月平均法線面直達日射量とその年々の変 動係数,太陽エネルギー, 8, (2), 20-37.
-, 1983:日本における月平均水 平面散乱日射量・同直達日射量の平年値および 年々の変動係数のマップの作成,天気, 30, 201-216.