降水連続日数と一雨降水量の細分階級から見た 日本の降水長期変化

浩* 苴 薙

1. はじめに

草薙(2018;以下「前報」)は、降水連続日数と降 水継続期間の総降水量(以下,一雨降水量という)の 2つの指標を組み合わせた解析を行った。その結果, 1901年から2016年の116年間で、60-200 mm 階級の 1-2 日連続降水は34.7 mm/100年の割合で増加する 一方, 3-13日連続降水は-47.5 mm/100年減少した ことが見出され(それぞれ5%水準で有意),同じ降 水階級に関して時間スケールによる違いが明らかに なった (第1表)。しかし、一雨降水量の階級区分に は任意性があるため、真に統計的有意性のあるトレン ドを抽出できているか検討の余地がある。

そこで, 本調査ノートでは, 一雨降水量の階級区分 に、任意性を排除した規則的な区分方法(草薙 2017) を用いて日本の降水特性の長期変化を調べた。

2. 日降水量データと解析方法

2.1 日降水量時系列データ

解析に用いる日降水量データは, 前報と同じ, 気象 庁が気候変動解析に用いている51観測地点(気象庁 2017) とし、解析期間は1901年から2016年までの 42369日 $(Q_i: i=1 \sim 42369)$ とした。

2.2 規則的区分法による階級別連続日数別の累年 平均値 $(f_{m,k})$ とトレンド $(t_{m,k})$ の算出方法

各観測地点の日降水量時系列データ (Q_i : i=1~42369) を前報の方法で階級別連続日数別時系列 データ ($[q_{m,k}]_i$) (m は一雨降水量の m 番目の階級, k は降水連続日数: $k=1\sim42$,43日以上の降水連続 日数の観測値はない、 $i=1\sim42369$) に分解した。こ の $[q_{m,k}]_i$ 時系列のiについて365日(平年)と366日 (閏年) ある暦日ごとに平均して1年間の値を求める と観測期間116年の階級別連続日数別の年降水量の累 年値が得られる。さらに、51観測地点で平均すると全 国平均の階級別連続日数別の年降水量の累年値 $(q_{m,k})$ が求まる。この累年値に1次回帰を適用し、 116年間の累年平均値 ($f_{m,b}$, 単位:mm) とトレンド $(t_{m,k}, 単位: mm/100年) を計算した。$

本調査ノートで扱う一雨降水量は1mmから1306 mm (高知観測地点)の範囲に及ぶので,一雨降水量 の階級を、1 mm から、 2^2mm 、…、 $m^2 \text{mm}$ 、…、 362mm, 372 (=1369) mm の間隔で 1 mm から1369 mm まで37階級に区分した。それゆえ、一雨降水量の 範囲は, m=1 のとき $1 \, \text{mm}$ 以上 $4 \ (=2^2) \, \text{mm}$ 未 満, m=2 のとき 4 mm 以上 9 $(=3^2)$ mm 未満, …, m=37のとき1296 mm 以上1369 (=37²) mm 未満と なり、m 番目の階級の一雨降水量範囲 d_m (mm) は 式(1)で表される規則に従って大きくなる。

$$d_m = (m+1)^2 - m^2 \tag{1}$$

51地点平均の年降水量の累年平均値 F (mm) とト レンド T (mm/100年) は $f_{m,k}$ と $t_{m,k}$ について,一雨 降水量軸 $(m=1\sim37)$ と連続日数軸 $(k=1\sim42)$

第1表 一雨降水量階級と降水連続日数別に分けた 年降水量トレンド (mm/100年)。背景が 灰色のトレンド値は5%水準での有意を示 す(草薙 2018を元に作成)。

	日数	降水連続日数(日)												
階級		1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13
	1-10	-12	2.9	-0.6										
一雨 降水 量 (mm)	10-60	-6	.3	−26. 5										
	60-200	34	.7	−47.5										
	200-500	1	9	4	6	2	10	0	3	-1	-1	-1	-2	-1
	500-1306	0	0	-1	0	-2	3	0	2	2	-2	-1	0	0

2018年3月 39

^{*} Hiroshi KUSANAGI, 京都ウェザー研究会.

^{© 2018} 日本気象学会

を加え合わせた式(2)と(3)で表せる。

$$F = \sum_{m=1}^{37} \sum_{k=1}^{42} f_{m,k} \tag{2}$$

$$T = \sum_{m=1}^{37} \sum_{k=1}^{42} t_{m,k} \tag{3}$$

3. 降水連続日数と一雨降水量の細分階級図から見た降水長期変化

3.1 累年平均値とトレンドの細分階級図

2.2節の方法で計算した階級別連続日数別の年降水量の経年変化($q_{m,k}$)の一部を第1図に示す。図には,回帰直線とそれに対応するトレンドも示す。全体として,累年平均値 $f_{m,k}$ とトレンド $t_{m,k}$ は,2次元マトリックス($37\times42=1554$ 要素)の m 行 k 列番目の要素になっているので,縦軸をマトリックスの行に,横軸を列に取った2次元分布図で表示することができる。そこで, $f_{m,k}$ と $t_{m,k}$ を,縦軸は降水量の1/2乗に,横軸は日数にとった細分階級図(以下,2次元分布図と名付ける)にして第2図に示す。

累年平均値の 2 次元分布を示す第 2 図 a は,11段階の色目盛りで塗り分けて表示した(最大値は $f_{5,2}$ の 81.8 mm)。降水連続日数(横軸)は 2 日付近,一雨降水量(縦軸)は16(= 4^2)mm付近の $f_{m,k}$ が最も大きな値を示し,右上方向に分布が広がっている。日本では,一雨降水量16 mm以 125 mm 未満,連続日

数2日の降水の頻度が最も高く,また,長期降水になるほど一雨降水量が大きくなるという妥当な結果になっている.

一方,トレンド $t_{m,k}$ は, $t_{4,2}$ の最小値-7.0 mm/100年から最大値7.7 mm/100年を含む範囲を2 mm/100年の間隔で9 段階の色目盛りで塗り分けて第2 図 b に示した。トレンドの2 次元分布図は,第2 図 a の累年平均値と同様に右上方向に分布が広がっている。しかし,第2 図 b のトレンドの2 次元図は,原点付近から正値と負値の境界に沿う斜め上方に向かう直線によって分布がほぼ2 つの領域に分けられているように見ることができる。この直線の左上側がトレンド正値を示す領域である。それゆえ,同じ縦軸の位置で区切った横軸(時間軸)を見ると短期降水のトレンドが正値を,長期降水のトレンドが負値を示すと解釈できる。

前報で、同じ一雨降水階級に関して短期降水のトレンドが正値を、長期降水のトレンドが負値をとり、時間スケールによる違いが見出された。第2図bは、これと定性的に符合する結果になっている。そこで次節では、トレンドについて統計的に有意な結果が得られるかを調べた。

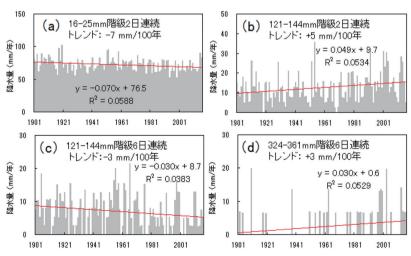
3.2 トレンドの2次元分布図の2領域分割

第2図bのトレンドの2次元図は,トレンドが正値を示す部分と負値を示す部分が交じり合わずに2領域にほぼ分かれて分布している。従って,その境界に沿う直線によって2領域に分けるのが最も合理的と考

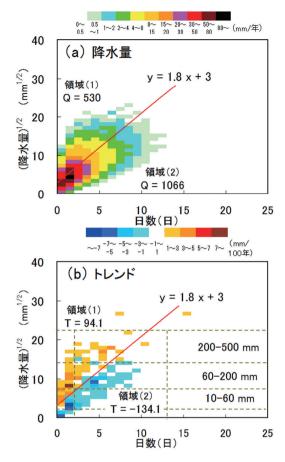
えられる.

この判断に基づいて,第 2 図 b の 日 数 軸(横 軸) と降水量軸(縦軸)を,それぞれ,x 軸と y 軸に取った 2 次元図において, 直線式:y=ax+b を 仮 定 して,分布を 2 つの領域に分けることを試みた。 勾配 a と定数 b を決める手続きを以下のステップで行った。

ステップ1:目視で設定した初期値0aとbを用いた直線で分割した領域(1)と領域(2)について、それぞれの領域に含ま



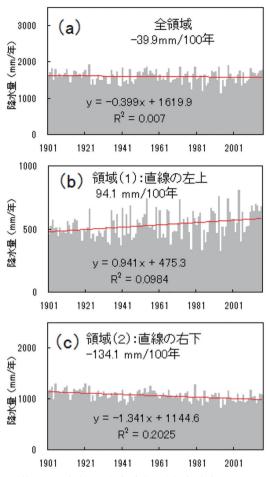
第1図 階級別連続日数別の年降水量 $(q_{m,k})$ の経年変化。(a) $q_{4,2}$, (b) $q_{11,2}$, (c) $q_{11,6}$, (d) $q_{18,6}$.



第2図 降水量の累年平均値とトレンドの2次元 分布図(縦軸:一雨降水量,横軸:降水 連続日数).(a)累年平均値,(b)トレ ンド,但し,2領域分割の直線を赤線 で,第1表の一雨降水量の階級区分を破 線で示す。

れる年降水量($q_{m,k}$)の合計値の経年変化グラフ(第3図bとcに対応)を描き,それぞれの経年変化に一次回帰を行って回帰直線の決定係数(R^2)を求める。

回帰直線の2つの決定係数の最も大きくなる値が得



第3図 降水量の経年変化。(a) 年降水量:2 次元分布の全領域,(b) 領域(1): y=1.8x+3.0の直線の左上側領域, (c) 領域(2):y=1.8x+3.0の直線の右下側領域。

られるまで、ステップ 2 を繰り返して、最終的に得られた直線式:y=1.8x+3.0による累年平均値分布とトレンド分布の 2 領域分割の様子を第 2 図 a と b に赤線で示す。第 2 図 b のトレンド分布図では、直線が領域(1)(直線の左上領域)と領域(2)(直線の右下領域)の境界に沿って引かれていることが分かる。

最終的に得られた領域(1)と領域(2)の経年変化グラフを第3図bとcに示す。領域(1)と領域(2)の決定係数 (R^2) は R^2 =0.0984と R^2 =0.2025で,第3図aの分割しない全領域の決定係数 R^2 =0.0070と比較して大きな値になっている。

2018 年 3 月

第2表	2次元分布を直線分割後の2領域の年降水
	量の累年平均値とトレンド。背景が灰色の
	トレンド値は5%水準で有意を示す。

	降水量の累 年平均値	トレンド	決定係数	
	(mm/年)	(mm/100年)	(-)	
全領域	1596	-39.9	0.0070	
領域(1)	530	94.1	0.0984	
領域(2)	1066	-134.1	0.2025	

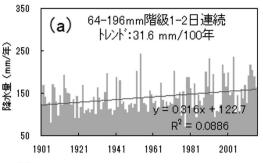
領域 (1) と領域 (2) のトレンドは回帰直線から 94.1 mm/100年と-134.1 mm/100年と計算され、いずれも5%水準で有意であった。相反する符号をもつ統計的に有意なトレンド94.1 mm/100年と-134.1 mm/100年の経年変化値が相殺しあった結果、全領域のトレンド-39.9 mm/100年の小さな負の値になった(第2表)

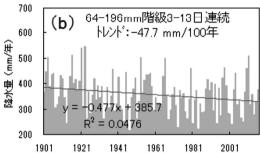
前報との整合性を調べるため,第1表の一雨降水量 の階級区分を破線で第2図hのトレンド分布図に示 す。60-200 mm 階級の1-2 日連続降水の破線領域に 含まれるトレンド tm.k は12要素 (64-196 mm 階級 1-2日連続と表す)で、トレンド正値が11要素(トレン ド合計 $31.7 \, \text{mm}/100$ 年: $R^2 = 0.0906$), 負値が $t_{12,1}$ 成 分 $(-0.1 \,\text{mm}/100 \,\text{年}: R^2 = 0.005)$ の 1 要素である。 トレンド合計31.6 mm/100年は, 第4図aとほとん ど同じで,前報の34.7 mm/100年(第1表)に対応す る値になっている。一方、3-13日連続降水の破線領 域に含まれるトレンド tm,k は66要素 (64-196 mm 階 級 3-13日連続と表す)で,正値が13要素(トレンド 合計 $12.7 \, \text{mm}/100$ 年: $R^2 = 0.0264$)、負値が53要素 (トレンド合計-60.4 mm/100年: $R^2 = 0.1206$)で あった. トレンド合計の正値と負値が相殺した結果, 負値が勝って第4図bの-47.7 mm/100年になり、 同じく前報の-47.5 mm/100年と整合性のある値に なったと判断できる.

以上の結果から,前報では統計的有意性のあるトレンドを抽出していると判断できた.

4. おわりに

一雨降水量の階級区分に、任意性を排除した規則的な区分方法を用いて降水量のトレンドの2次元分布図を描くことにより、分布を2分する直線の左上側がトレンド正値を示す領域、右下側がトレンド負値を示す





第4図 降水量の経年変化。(a) 64-196 mm 階級 1-2 日連続。(b) 64-196 mm 階級 3-13日連続。

領域に全体として2つの領域に分かれることが示された。

前報の60-200 mm 階級の1-2 日連続降水は34.7 mm/100年の割合で増加する一方,3-13日連続降水は-47.5 mm/100年減少(それぞれ5 %水準で有意)するという時間スケールによる違いは,階級を細分してトレンドを求めた2 次元分布図から統計的に有意な結果であることが確認できた。

謝辞

本調査ノートをまとめるにあたり、編集委員の藤部 文昭氏から貴重なコメントとご助言を頂きましたこと に心より御礼申し上げます。

参考文献

気象庁,2017:日本の年平均降水量偏差。http://www.data.jma.go.jp/cpdinfo/temp/list/an_jpn_r.html (2017.2.19閲覧)。

草薙 浩,2017:階級別一雨降水量と降水連続日数からみた日本の降水特性の地域性.天気,64,513-517.

草薙 浩,2018:降水連続日数と一雨降水量から見た日本の降水特性の長期変化.天気,65,25-34.