122(4) 638-650 2013

大学間連携事業を通じた中部山岳域の

気象データアーカイブ

上	野	健	1)	磯	野	純	平1)	今	泉	文	寿 ¹⁾
井	波	明	宏 ²⁾	金	井	隆	治 ³⁾	鈴	木	啓	助 4)
小	林		元 4)	玉	Л		郎 ⁵⁾	35) 斎藤			琢 ⁵⁾
				近	藤	裕	昭 6)				

Data Archive of Meteorological Data Created through the Japanese Alps Inter-university Cooperative Project

Kenichi UENO¹⁾, Junpei ISONO¹⁾, Fumitoshi IMAIZUMI¹⁾, Akihiro INAMI²⁾, Ryuji KANAI³⁾, Keisuke SUZUKI⁴⁾, Hajime KOBAYASHI⁴⁾, Ichiro TAMAGAWA⁵⁾, Taku M. SAITOH⁵⁾ and Hiroaki KONDO⁶⁾

[Received 26 October, 2012; Accepted 9 February, 2013]

Abstract

Meteorological data collected at mountain sites during the period 2006–2010 were archived under the Japanese Alps Inter-university Cooperative Project (JALPS). The site managers developed the data policy, and *in situ* data with metadata sets from 28 observation sites were prepared using a uniform format on a home page. Surface temperature lapse rates, including 3000m level station data, agreed with previous results, in which the diurnal temperature range varied depending on location and season. A preliminary analysis comparing *in situ* and reanalysis data for temperature and wind speed showed a better agreement in terms of day-to-day variability but discrepancies in the diurnal mode. An evident weakening (warming) of daytime surface wind speed (temperature) was found at stations above the 3000-m level, indicating the development of convective layers. A new concept of data archiving using a super-site network within the framework of inter-university cooperation was proposed, and the importance of environmental monitoring by means of atmosphere-land interaction in mountainous areas was verified.

¹⁾ 筑波大学生命環境系

²⁾ 筑波大学農林技術センター

³⁾ 筑波大学菅平高原実験センター

⁴⁾ 信州大学山岳科学総合研究所

⁵⁾ 岐阜大学流域圏科学研究センター

⁶⁾ 産業技術総合研究所

¹⁾ Faculty of Life and Environmental Sciences, University of Tsukuba, Tsukuba, 305-8572, Japan

 $^{^{\}rm 2)}\,$ Agricultural and Forestry Research Center, University of Tsukuba, Tsukuba, 305–8577, Japan

³⁾ Sugadaira Montane Research Center, University of Tsukuba, Ueda, 386-2204, Japan

⁴⁾ Institute of Mountain Science, Shinshu University, Matsumoto, 390-8621, Japan

 $^{^{\}rm 5)}\,$ River Basin Research Center, Gifu University, Yanagido, 501–1193, Japan

⁶⁾ National Institute of Advanced Industrial Science and Technology, Tsukuba, 305–8569, Japan

super-site

キーワード:山岳気象、データアーカイブ、中部山岳域、客観解析データ、スーパーサイト

I. はじめに

本州中部に広がる山岳域は貴重な生態系を育む とともに沿岸大都市に水資源や観光資源を供給す る重要な役割を担っている。これら山岳域の熱力 学的作用は周辺地域の気候・風土の形成にも大き な影響を及ぼしている。例えば、暖候期の山岳域 上空における対流活動は列島スケールの水蒸気輸 送や局地的降水をもたらす不安定性の形成・解消 過程に日変化を引き起こし(Sato and Kimura. 2005)、山岳域で生じる顕熱加熱やフェーン現象 は風下域の局所的な高温発生を促す(Takane and Kusaka. 2011)。冬季モンスーンは脊梁山脈 により日本海側の多雪と太平洋側での晴天という 本州特有の気候を形成することで有名だが、内陸 でも複雑地形に依存した顕著な天気界が形成され ている(鈴木, 2008)。中部山岳域の降積雪量変 動には温帯低気圧の影響も大きく、冬季降雨の出 現に広域循環場と連動した大きな年々変動がある ことが指摘されている(佐藤ほか, 2012)。近年 は、温暖化が山岳域の生態系や観光資源に与える 長期的影響の有無に関しても関心が集まってい る。山岳域において将来気候の数値予測を行う難 点は、複雑地形や雪氷・植生の違いなど陸面状態 が大気境界層に及ぼす狭域の影響を従来の全球気 候モデルではとらえきれない所にある。これらを 補うために、複数のモデルや異なる境界条件に基 づくシミュレーション結果を平均したり(アンサ ンブル平均),計算格子点が細かく大気境界層や 陸面過程のスキームも組み込まれた領域気候モデ ルを利用して詳細な分解能で気候を再現し(ダウ ンスケーリング),その結果を用いて面的な降 雪・融雪量の評価を行うなどの研究が進んでいる (例えば, Yoshikane et al., 2011; Ishizaki et al., 2012)。山岳域の気象が周辺地域の天候変化に及 ぼす影響を把握したり、これら数値実験の結果を

検証するためには、多地点でさまざまな標高帯に おける地上観測点で取得される複合的な観測デー タが不可欠となる。

日本の国土に占める標高 500 m 以上の面積は 27%となる。本州山岳域の多くが急峻な森林域で 構成されている一方で、山間部の盆地を中心とす る低標高域では急速な都市化が進行し、従来の農 耕地も住宅地に転用されている所が多い。これら の低地から高標高域にかけた天候変化の実態を面 的・長期的に把握することは、山岳環境変動に関 する基盤情報を提供する意味できわめて重要であ る。多くの研究分野で地表付近の気象要素を標高 の関数として実験式化することが定着しているが. 接地境界層の構造とその変動は地表面状態に応じ た陸面熱収支の変化や季節を通じて変化する森林 気象の影響を強く受けており、大気陸面相互作用 の観点から気象要素の標高依存性が意味する物理 過程を見直す必要もあろう。内陸での高層気象観 測拠点がないため,標高が高い山岳部稜線域での 地上観測データで上空の気象を推定する場合も多 いが、大気境界層に対する山脈の力学的影響や一 般風がどのような総観場でどの標高帯まで影響を 及ぼしているかなどを面的に把握する研究は少な い。その意味で、「稜線部で観測される気象が いったい何を測っているのか」という基本的な問 いに十分な回答は得られていないのが現状である。

従来の気候学で解析対象としてきた国内の気象 データは、ほとんどが標高1000m以下に限定さ れてきた。そのため局地的な山岳気候の地理的特 性を集中観測にて明らかにした研究事例は多くみ られるが、前述のような大気陸面相互作用や数値 実験・長期気候変動の評価に資する統合的な観測 体系は少ない(鈴木, 2013)。おもな原因として、 高標高地点で長期に運用されている研究拠点が少 ないこと、公共施設や山小屋などでリアルタイム に観測されているデータが必ずしも記録・保存さ



図 1 中部山岳域とデータアーカイブ地点(黒三角印).数値は観測地点番号(表 1)に相当する.図中の黒丸はアメダ ス観測地点を示す.

Fig. 1 Locations of data archive stations (black triangle) in central Japan. The number with a solid triangle corresponds to the station number in Table 1, and dots show AMeDAS meteorological observation sites.

れていないこと,市町村単位や電力会社など観測 を担当する部署単位でデータが保管され品質管理 も不十分なため、比較解析が困難であること、な どが考えられる。気象庁が配備する地域気象観測 網(通称アメダス)も、例えば図1に示す本州 中部領域では雨量以外の要素を観測している 1000m以上の地点が8地点しかなく、最高地点 は野辺山の 1350 m となっている(平成 23 年時 点)。近年では、観測地点の管理・維持やデータ の代表性・信頼性に問題があるため、高所の地上 観測拠点は縮小しウィンドプロファイラーなど遠 隔計測に置換する傾向がみられる。一方で、デー タ収録・通信機能が向上した安価な気象システム も市販されるようになり, 独自の観測地点を比較 的容易に設営することも可能になった。富士山山 頂における大気化学成分の観測(土器屋,2007), 森林限界以上の高所山稜部に特化した自動気象観 測(浜田, 2001; 鈴木, 2012)や山小屋を利用した 気象観測ネットワーク, タワー観測によるフラッ クス算定と森林生態系観測(村岡ほか, 2012)な

ど,目的を特化した観測拠点をプロジェクト形態 や市町村単位で維持する観測形態もみられる。

新規に高所観測地点を設立し、長期に維持管理 していくことは困難をきわめる。従来から散点的 に運用されてきた各種の高所気象水文観測情報を 共有し、植生や陸面状態、設置環境やデータの品 質情報も付記した多点データを活用することで, 山岳科学に関する横断的研究や教育・社会普及活 動を促進させ、中部山岳域全体の環境変動に関す る全体像を評価することが期待されている。既存 の研究拠点を中心に実施されている観測プロジェ クトを連携させ、データを共有化した国際プロジェ クトの好例として世界気候研究計画 (WCRP)/全 球エネルギー・水循環研究計画 (GEWEX)/ 統合 地球水循環強化観測期間プロジェクト (CEOP) があげられる (Koike, 2004)。このプロジェクトは 世界中の異なる気候帯に分布する 30 地点以上の気 象・水文観測拠点をリファレンスサイトとして登録 し、その直上で衛星推定値や客観解析データを収 集して比較解析研究を推進した。とくに、気温、

湿度,風といった一般気象要素は基盤データとし てどの研究機関でも測定されている場合が多い。 このメリットを生かし,Ueno et al. (2008)は茨 城県つくば市周辺に集中する7機関,8か所の地 点で観測された気象要素を4年分収集して日本に おけるリファレンスサイトとして登録するプロジェ クトを実施した。この取り組みは,異なる所轄の所 有データを同一のホームページで世界的に公開す る試みとしては画期的であった。ここで得られたノ ウハウを生かし,中部山岳地域環境変動研究機構 (通称JALPS)を利用して既存の高所気象データ を統一フォーマットで収集し,比較解析に利用す る試みを 2011 年から開始した。本誌では,データ アーカイブの現状ととくに山岳気象に関連した初期 解析結果を紹介し,今後の研究展望を論じる。

II. データアーカイブの現状

研究者にとって観測データは苦労の産物、宝の 山である。各大学で観測者個人が管理してきた データを複数機関に公開すること自体が事業推進 への大きな貢献となる。データはいったん公開さ れると一人歩きし、ユーザーも品質や利用限界を 忘れがちになる。そこで、データアーカイブ作業 では、データ利用に関する方針(データポリシー) を観測責任者の間で合議すること、ユーザーのた めにデータフォーマットを統一すること、観測状 況を説明するメタデータをサイトごとに整備する こと、が重要となる。JALPS の気候変動研究グ ループでは、筑波大学・信州大学・岐阜大学が中 部山岳域にて管轄する実験センター・演習林など で取得された気象観測データをアーカイブし, ホームページで部内公開する方針を 2010 年のプ ロジェクト委員会にて決定した。観測地点ごとに データに責任をもつ観測責任者を決定し. データ ポリシーも締結した。対象とするデータ収集期間 は 2006~2010 年の5年間とし、公開可能なデー タ項目は観測責任者が決定した。観測地点によっ ては収集期間中に新設されたり、冬季に観測が困 難で必ずしも全期間・全季節にデータが揃ってい ない地点もある。データの品質も原則は観測責任 者が管理するが、あまり厳しく品質保証を求める

と公開作業そのものが遅延・中断する。そこで, 観測状況を極力メタデータに付記するとともに, 部内で公開して分析を進め,明らかになった特性 や問題点を観測者にフィードバックすることで データ品質を明らかにし,必要に応じて修正して データセットを完成していく手順をとった。

図1に観測地点の位置を、表1に観測地点の一 覧を示す。観測地点数は2012年3月時点で28 地点に上り、ほとんどの地点が標高1000m以上 に位置している。最高標高は信州大学が管轄する 槍ヶ岳観測地点で3079mと登録されている。そ れぞれの観測地点はそもそも異なる目的で維持管 理されているために, 立地条件もさまざまであ る。これらはおおまかにA)稜線部に設置された 孤立地点,B) 演習林や実験施設内で数10kmス ケール以下の現象を多地点で観測するメソ観測 網、C)森林を対象とした1次元タワー観測拠点、 に分類される。A) に関しては、信州大学が管理 する燕岳, 槍ヶ岳, 乗鞍岳, 西穂高岳, 白馬岳, といった日本アルプスの稜線部の地点と, 筑波大 学が暖候期に限定して敷設している根子岳があげ られる。これらの地点データは、近傍の低標高の アメダスデータなどと組み合わせて気象要素の標 高依存性や一般風の影響を分析できる特徴があ る。B)に関しては、岐阜大学が管轄する高山試 験地と筑波大学が管轄する井川・川上・八ヶ岳演 習林の観測地点があげられる。メソ領域内に多く の観測点が存在するため、空間代表性や局地循環 を分析できる。広域のデータと比較解析する場合 には観測地点が林内の気象を反映しているかどう かをはじめに判別する必要がある。C) に関して は、高山試験地に2ヶ所と八ヶ岳演習林に1ヶ所 のタワーによる観測が実施されている。本州山岳 域のほとんどが森林に覆われていることを考える と,林内外の気象を鉛直一次元で評価できる点に おいて、これらのデータは大変貴重である。

本事業に関するホームページを構築し(図 2¹⁾),約1年かけてデータ収集を行った後,2012 年4月から気候変動研究グループ内でデータの 公開を開始した。データはすべてコンマ区切りの ASCIIフォーマットで1時間単位に統一し,観

表 1 気象観測拠点と観測項目(2012年3月現在).

Table 1	List of JALPS meteorological data archive stations as of March 2012.

番号	観測地点 (略称)	緯度 経度		標高 (m)	観測項目			
1	井川演習林総合気象 I(IKW-AWS1)	35°19′54″	138°13′36″	1175	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射			
2	井川演習林総合気象Ⅱ(IKW-AWS2)	35°20′54″	$138^{\circ}13'16''$	1587	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射			
3	井川演習林東ムタケ(IKW-EM)	35°20′24″	$138^\circ 14' 29''$	1685	降水量, 気温, 湿度			
4	井川演習林ムタケ(IKW-M)	35°20′26″	138°13′30″	1060	降水量, 気温, 湿度			
5	井川演習林2林班 (IKW-2R)	$35^\circ\!20'14''$	$138^{\circ}13'14''$	1330	気温,湿度			
6	井川演習林3林班 (IKW-3R)	$35^\circ 20' 17''$	138°13′10″	1400	気温,湿度			
7	川上演習林総合気象(KAW-AWS)	35°55′10″	138°29′59″	1500	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 地温			
8	八ヶ岳演習林構内総合気象 (YAT-AWS1)	35°56′38″	138°28′11″	1350	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 地温, 蒸発量, 地温プロファイル			
9	八ヶ岳演習林総合気象(YAT-AWS2)	35°57′29″	138°27′25″	1400	降水量 (林内), 降水量 (林外), 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射			
10	上高地ステーション (KAMI-AWS)	$36^{\circ}15'12.6''$	$137^{\circ}40'05.8''$	1530	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
11	志賀高原センター(SHIGA-AWS)	$36^{\circ}42'39.5''$	$138^{\circ}29'43.3''$	1620	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
12	乗鞍高原ステーション(NORI-AWS)	36°07′19.9″	$137^{\circ}37'47.3''$	1450	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
13	燕岳(TSUBA-AWS)	36°23′57.0″	$137^{\circ}42'54.6''$	2634	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
14	槍ヶ岳(YARI-AWS)	$36^\circ20'24.7''$	$137^{\circ}38'44.0''$	3079	気温,湿度,風向,風速,日射,気圧			
15	乗鞍・富士見岳 (NORI-FUJI-AWS)	36°07′13.8″	$137^{\circ}33'27.2''$	2763	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
16	西穂高岳(NISHIH-AWS)	$36^{\circ}15'55.2''$	$137^{\circ}37'02.1''$	2368	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
17	中央アルプス千畳敷(SENJ-AWS)	35°46′39.6″	$137^{\circ}48'50.5''$	2630	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
18	乗鞍休暇村(NORI-KYU-AWS)	36°06′47.7″	$137^{\circ}36'45.4''$	1590	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 気圧			
19	白馬岳(HAKUB-AWS)	$36^{\circ}45'07.4''$	$137^{\circ}45'11.7''$	2748	気温,湿度,風向,風速,気圧			
20	手良沢山ステーション(RERAS-AWS)	35°53′15″	138°02′50″	990	気温,湿度,雨量			
21	菅平総合気象 I (SUGAD-AWS1)	36°31′25″	138°20′52″	1320	降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 日射, 日照, 気圧, 5 · 10 · 30 cm 地温, 5 · 30 cm 林内地温			
22	菅平センター 降積雪観測サイト (SUGAD-AWS2)	36°31′25″	138°20′50″	1350	積雪深,4成分放射量,気温,湿度,風速, 雪温,地温			
23	根子岳山頂臨時開設サイト (NEKO-AWS1)	36°32′56.88″	138°23′42.6″	2207	気温,相対湿度,露点温度,風向,風速,最大瞬間風速,日射			
24	根子岳中腹臨時開設サイト (NEKO-AWS2)	36°32′32.34″	138°22′39.36″	1750	気温,相対湿度,風速			
25	高山試験地庁舎前 AWS-old(TAKA-AWSOLD)	36°08′32.94″	$137^{\circ}25'20.4''$	1342	降水量, 気温, 湿度, 日射, 地温1, 地温2, 地温3			
26	高山試験地庁舎前 AWS-new(TAKA-AWS-NEW)	36°08′32.94″	$137^{\circ}25'20.4''$	1342	気温,湿度,風向,風速,精密日射量,気圧, 雨量,積雪深,下向き長波放射,筐体温度			
27	高山 TKC タワーサイト(TKC)	36°08′23″	137°22′15″	800	短·長波放射,降水量, 気温, 湿度, 風向, 風速, 気圧, CO2 濃度, 地表面温度, 積雪深, 地温, 体積含水率			
28	Asia Flux Site 高山 TKY タワーサイト (TKY)	36°08′46″	137°25′23″	1420	CO ₂ ・顕熱・潜熱・運動量フラックス,短・長波 放射,気温,湿度,風向,風速,気圧,放射温度, CO ₂ 濃度,地温,地表面熱フラックス,土壌水分			



図 2 JALPS 気象データアーカイブのホームページ. Fig. 2 Home page of JALPS meteorological data archive.

測状態を示すメタデータも付記している。今後の 解析途上でデータの品質が明らかになるとともに メタデータに付加が必要な情報も洗い出され, データセットが充実していくことが予想される。

III. 気温の標高依存

本章では、各地点の気温場の特性を紹介する。 各地点で共通して測定されている気象要素とし て、気温、湿度、降水量があげられる(表1)。 このうち、降水量には冬季に着雪・冠雪による欠 測や固体降水が雨量計に捕捉されにくい問題があ り、湿度は気温の鉛直分布や雲・降水活動に依存 して分布変動が大きい要素である。そこで、今回 は月平均気温および日較差(日最低気温と日最高 気温の差)の季節推移変化を地点間で比較し、標 高依存性を調べた。ここで注意すべき点は、デー タが最長でも5年分であり、地点によっては取 得期間がさらに短いため、気候値(平年値)の分 析ではないことである。

まず,全地点の月平均気温変化をみると,地点 間で夏場には約10℃,冬場に約15℃の幅がある。 通年で最も低温で推移したのは標高が最も高い 槍ヶ岳(図1の地点番号14,以下同様)で,高 温で推移したのは,夏季は標高が低い手良沢山 (20),高山TKC(27)であるが,冬季は井川(1) となる。これは冬季の内陸と太平洋側の気候の違 いによるものと考えられる。日較差は通年を通じ て千畳敷(17)で小さく,夏季は上高地(10) や乗鞍高原(12),冬季は八ヶ岳(9)で大きくなっ た。いずれの地点も梅雨期には日較差が低下し た。一方で,春季に日較差が増加する地点がみら れ,観測地点周辺での積雪の有無に伴うアルベド 変化も含めた地表面熱収支や開葉に伴う林内熱収 支の変化が原因と考えられる。

地上気温が標高により低下する率(気温逓減率) は自由大気における気温逓減率とは異なり地域・ 季節や天候により大きく変化する(長谷川,1978; 吉野,1986)。土地被覆に依存した陸面熱収支の 違いが影響を及ぼしている。とくに近傍2地点 の差から算出される逓減率は大きな日変化を示 す。これは山岳域そのものが引き起こす熱的循環 および局所地形に依存した夜間の冷気層・冷気湖 の形成を反映している。気温逓減率の日変化に関 する物理過程は別途議論することとし、今回は、



図 3 季節別にみた気温(a)と日較差(b)の標高依存性.

Fig. 3 Seasonal regressions of surface temperature lapse rate (a) and diurnal range (b) in relation to altitude.

季節平均でみた標高依存性を把握した。

季節平均の気温・日較差と標高の関係を図3に 示す。ここでは、JALPS 観測地点以外の本州中 部域に点在する低標高の AMeDAS 観測データも 含めて図を作成している。まず、図から 2000 m 付近での観測地点が欠損していることがわかる。 同標高帯は対象領域では樹林帯に入るため、稜線 部でもなかなか観測地点をみつけるのが難しい。 その意味で、根子岳(23,24)は山頂にかけて草 原が広がり地上観測に適しているが、2010年7 月に観測を開始したために観測期間が十分でな く,図には反映されていない。今後のデータの蓄 積を待つとともに、同標高帯を狙ったデータアー カイブ地点の拡充を検討する必要がある。標高に よる気温の変化傾向を一次回帰直線にあてはめる と、夏季ほど直線にのり、冬季から春季にかけて 地点によるばらつきが生じる。逓減率は春に 0.059℃/m. 夏・秋に 0.055℃/m. 冬に 0.0058℃/m となり、暖候期の方がやや小さい(図 3a)。これら の値は従来の研究(例えば、吉野、1986)と大きな 差異はない。ちなみに 500 m 以下の低標高地域の 地点を除いた回帰式では冬季や春季に 0.0058~ 0.0059℃/m と逓減率が大きくなる傾向となる。こ れらの季節的な特徴は、暖候期には鉛直対流が活 発となる一方,冬季から春先にかけては地域によ

り積雪や逆転層の影響があること,および常緑・ 落葉樹の差が生じることが原因と推定される。

日較差の標高依存性をみると(図 3b),高標高 域ほど日較差が小さくなる特徴がみられるが,変 換点の有無に関しては 2000 m 付近が不明なため 明らかではない。一方で標高 400 m 以下の低標 高域では日較差が小さくなる傾向が示されてい る。これは,海上からの移流の影響を受けた沿岸 地点が含まれているためだと考えられる。また, 標高 500 ~ 1500 m では季節間で大きなばらつき がみられ,とくに春先に日較差が大きくなる地点 が存在する。今回の測定点には林内観測地点も混 在しており,常緑・落葉の時期も含めて森林気象 の影響に関する考察を進める必要がある。

IV. 客観解析データとの比較

広域の気候変動や総観規模の大気循環場を診断 するときには、客観解析データが頻繁に利用され る。客観解析データは各国の気象官署が作成・公 開しており、例えば米国気象局・環境予測センター (National Centers for Environmental Prediction: NCEP)、欧州のヨーロッパ中期予報センター(Europian Centre for Medium-Range Weather Forecasts: ECMWF)などのデータが有名である。日本 では、気象庁と電力中央研究所が作成した Japanese 25-vear ReAnalysis (JRA-25) 長期再解析 データ (Onogi et al., 2007) や, 気象庁メソ数値 モデルによる解析値 (Meso Scale Model: MSM) がある。客観解析データの利点は一定間隔の格子 点上で気象要素および物理量が配列していること で、高層気象観測が実施されていない中部山岳域 上空でも作成されている。したがって、高層気象 観測地点から遠隔地であっても、陸面の影響を強く 受け,時として観測誤差を含む地点観測データか ら長期の気候変動を論じるより,物理的に整合性 をとった客観解析データを使用する方が好ましい 場合もある。近年では,高層気象観測データだけ ではなく衛星観測値や陸上データを同化させた客 観解析も多く、精度が向上している一方で、グリッ ドスケール以下の地形や陸面状態の影響を受けた 現象は再現されていない。これらを再現するため に、客観解析データを境界条件として陸面スキー ムや境界層スキームが組み込まれた領域気象モデ ルによる数値シミュレーション(ダウンスケーリン グ)が行われることが多い。この時,環境場となる 客観解析データが広域情報を正しく再現していな いと、ダウンスケールした結果も現象を再現できな い。そこで、以下に客観解析データと本アーカイブ データで得られた実測値の比較を試みてみた。

図4に、例として日本全国で猛暑となった 2010年における暖候期の根子岳上空で解析され た JRA データと山頂で実測された観測データの 時間変化を示す。同年の猛暑に関する広域循環場 の詳細は楠(2012)にまとめられているが、こ の年は7月後半から太平洋高気圧の勢力が強く、 8月下旬まで西日本を中心に高温が継続したこと が特徴であった。JRA データによると、同期間 に一般場を代表する 500 hPa 面では移動性低気 圧や台風の通過時を除いて風速は弱く高圧場とな り,850 hPa での気温も20℃付近の高温状態を 維持した(図4a. 矢印で示した期間)。この時の 根子岳山頂(2207 m)における気温の推移を 850 hPa における JRA データと 800 hPa におけ る MSM データと比較した (図 4b)。ちなみに同 年8月に標高1350mの菅平高原実験センターに おける平均気圧は873 hPaで,2012 年8月に根 子岳山頂で測定された気圧は約780hPaであっ た。気温の絶対値は両客観解析データとも観測値 より高温が解析されているが、日々の変化傾向は 相対的によく一致している。ただし、7月中旬の 梅雨前線に伴う低温傾向は JRA データで再現性 が悪い。一方で、観測値には顕著な日変化が存在 し、とくに本州中部で梅雨明けした7月17日か ら秋雨前線が活発になり低標高域でも猛暑が終息 する9月中旬まで、5℃以上の振幅がおもに日中 の昇温により生じている。MSM データでは一段 下層の850hPaのデータで日変化成分が出現し ているが、振幅は観測値の半分以下であった(図 は省略)。他の山稜地点における気温変化をみる と,暖候期でも必ずしも根子岳のように日変化が 顕著でない地点や期間も出現している。高所地点 に出現する気温の日変化は、稜線近傍での顕熱加 熱と移流の兼ね合いで生じていると考えられる。 これらが次章で紹介する風系特性も含め、客観解 析データから診断される日々の天候変化とどのよ うな関係をもつかを地点別に精査することで、中 部山岳域の広範囲にわたり大気循環場と陸面状態 に対する熱的環境を評価できると考えている。

V. 卓越風系と日変化

暖候期の中部山岳域を中心として広域の山谷風 循環が卓越することは、多くの研究により明らか となっている (例えば, 鈴木・河村, 1987)。山谷 風循環は、盆地域や沿岸で発生する大気汚染物質 の拡散過程や、花粉や昆虫類の輸送過程にとって も重要な風系である。従来の研究の多くは低標高 域や谷間に沿った観測データを用いて風系変化を 分析しているため, 山岳域上空で発達する混合層 との関係を評価することは難しい。一方、萩野谷 ほか(1984)は標高 1500 m 以上の山頂風速デー タから同高度で自由大気の風(上空の一般風)を 推定することが可能であることを明らかにしてお り, Kuwagata and Kimura (1997) は晴天静穏 時に乱流混合層上で谷の横断面循環に伴う熱輸送 の結果生じる準混合層が山脈上まで到達し水蒸気 の集積を引き起こすことを数値実験により示して いる。実際に中部山岳を構成するような複雑地形



図 4 a) 2010 年暖候期における菅平近傍の格子点 (138.75°E, 36.25°N) でJRA-25 により解析された 500 hPa 気圧, 風速および 850 hPa 気温の変化と, b) 根子岳山頂で観測された 1 時間間隔の気温と JRA, MSM の比較. 高気圧が卓越し高温となった期間を図 4a 中に矢印で示す.

Fig. 4 a) Intra-seasonal variability of 500 hPa geo-potential height and 850 hPa wind speed with temperature at 138.75°E, 36.25°N from analyses of JRA-25 data during the 2010 hot season, and b) comparison between the MSM/JRA and observed temperature at Nekodake station (No. 23). An arrow in Fig. 4a indicates a period with high pressure and warm temperature.

となると山体や稜線の標高や海からの距離がさま ざまであり、気流系を谷の横断面に沿った循環と 山脈に沿った下層気流の合成で混合層の発達を評 価できるとは限らない。気流系のパターンも上層 の総観場や雲分布と陸面加熱の兼ね合いで日々変 動する。これらが MSM などの客観解析データに どの程度反映されているのかを観測データと比較 しつつ分析することは興味のあるところである。 JALPS で蓄積される複数地点の高所気象データ を分析することにより、これらの大気循環場の断 片を明らかにできる可能性がある。

現在収集している観測地点のなかで季節を通じ て風向風速データが取得されつつある地点は19 地点あり,夏季の特定期間のみ観測が実施されて いる地点が2地点ある。季節別のホドグラフを 弱風時と強風時に分けて地点ごとに描くと,前者



図 5 槍ヶ岳で観測された 2010 年 8 月 1 日から 7 日の気温・風速変化と同地点近傍の 700 hPa 面で解析された JRA および MSM の風速変化.時刻は日本時間.

Fig. 5 Temperature and wind speed variability at Yarigatake station (No. 14) during the period Aug. 1–7, 2010. Wind speed data of JRA and MSM at 700 hPa are also plotted as crosses and dots, respectively. Dates are in Japan Standard Time.

では周辺の地形の走向と山谷風循環に依存して2 ~3方向の卓越風向が検出され、後者ではこれ らの卓越風向が一方向に絞られてくる傾向がみら れる。後者の風向は偏西風の影響で高所ほど西風 成分が卓越すると思われがちだが、例えば井川・ 千畳敷では南風、八ヶ岳では南西、菅平・高山で は南南東、乗鞍休暇村では北、とさまざまであ る。これは、必ずしも中部山岳地域がいわゆる一 般風の影響を直接受けているのではなく、大山脈 の配置や走向の影響を受けた下層風系を記録して いることがうかがえる。

一方,季節別に平均した風速の日変化をみる と、多くの地点で日中に風速が増加する傾向が季 節を問わず出現する。日中の風速増加が顕著でな い地点として、高山試験地、西穂高岳、千畳敷、 乗鞍富士見岳、燕岳、槍ヶ岳、西穂高岳があげら れる。標高が最も高い槍ヶ岳でみられた風速の日 変化を、2010年8月の第一週を例に図5に示す。 観測された風速は夜間に増加する日変化を示し、 日中の気温の昇温と見事に位相が反転している。 このような傾向は近傍700 hPa で解析される JRA データにはみられないが, MSM データには 出現している。ただし, MSM データの絶対風速 は期間後半で観測値からのずれが生じている。こ のような夜間に発生する強風は,日本では孤立峰 である富士山頂(標高 3776 m)や筑波山(標高 868 m)でも観測されており(吉野,1986; 西川, 2011),中国の山岳データでも見いだされている (Zhang and Lin, 1992)。今回,複数の山頂域で 検出された夜間の強風が境界層の日変化(例えば, 近藤, 1994)とそれに伴う慣性振動(Blackdar, 1957)によるものであるとすれば,中部山岳域 で広域に連続した夜間安定成層が形成されている 可能性もあり,前章でみられた気温の日変化傾向 とあわせて,複数地点での比較解析が望まれる。

VI. 山岳観測の展望

近年,本州全域で頻発する猛暑に伴い,避暑を 兼ねた山岳域の利用が加速しているように感じら れる。人間圏の山岳域への進出に伴い環境保全は ますます重要となり,リアルタイムデータの活用 や多地点での長期定量データの蓄積が不可欠と なっている。それゆえ,多くの分野のユーザーが 気象データを利用し研究・評価できる観測体制 と、これを長期的に効率よく運用する仕組みを考 えることは急務である。今回紹介したアーカイブ データに関してはまだ駆け出しの状態で、本格的 な解析作業もこれから着手していかなければなら ない。現在、アーカイブ期間の延長も検討されて いる。一方で、紹介した気象観測網のみでは、例 えば植生の育成環境変化や観光地での人為的影 響、流域水収支や積雪域の経年変化などを把握し ていくことは難しい。とくに、数10年以上の長 期環境変化をとらえるためには、年輪・土壌堆積 物・積雪構造・撮影記録などのデータも JALPS のネットワークを利用してアーカイブする努力が 必要であろう。

衛星観測により面的な情報は広範囲で取得でき る一方で、各機関の努力でメンテナンスされてき た時間間隔の細かい長期にわたる点データは今後 ますます貴重となる。しかし、観測拠点の管轄が 異なり、測定要素もさまざまであるために、統合 的な分析のためのデータセット作成には多大な苦 労が発生する。将来的に数値モデルによるシミュ レーション結果やリモートセンシングの検証が重 要となることも視野に入れると、例えば図6の ような同じメソ領域(あるいは流域)でさまざま な分野が必要とする要素を同時に観測するいわゆ る「スーパーサイト」構築が考えられないものだ ろうか。一口に中部山岳域といっても、南北には 日本海側から内陸盆地を経て太平洋側へ、東西に は北関東から内陸盆地を経て近畿へ、と異なる気 候が内在する。国立大学が管轄する研究センター や演習林はこれらの気候帯を横断して点在すると 考えられる(図 6a)。一方で、分野により観測形 熊は異なる。例えば気象分野ではなるべく森林 キャノピーの影響を受けない圃場や稜線域での大 気運動や陸面フラックスの計測を好むのに対し. 森林・生態系分野では特定の群落を対象としたタ ワー観測や樹種・標高を変数としたプロット観測 を実施する。陸域水・物質循環の観測では特定の 流域を設定し、河川や斜面に沿った物理計測をお もに行う(図6b)。これらがなるべく同一流域内



図 6 スーパーサイト・ネットワーク (a) とサイト 内での観測 (b) に関する構想.

Fig. 6 Idealized site distribution (a) and observation concepts (b) of super-site network.

または近傍で隣接する地域を「スーパーサイト」 として登録し、それぞれの管轄大学が取得データ の共有化を前提としてコンソーシアムを立ち上げ ることを提案したい。その際、それぞれの分野で なるべく共通して測定すべき要素や項目に関する ガイドラインを設定し、各々のサイトで欠けてい る機材を付加していくことで、限られた予算のな かで最も効率のよい観測ネットワークを構築して いくことが可能となる。観測者の研究成果保護と データ流通を両立させるためにデータポリシーの 検討も重要課題となる。今回の大学間連携事業を 通じたデータアーカイブ作業が、新たな山岳観測

謝 辞

本研究は, 文部科学省特別教育研究費, 地球環境再 生プログラムの支援を受けて実施しています。

注

1) http://www.geoenv.tsukuba.ac.jp/~jalps-atm/ index.html [Cited 2013/07/01] を参照。

文 献

- Blackdar, A.K. (1957): Boundary layer wind maxima and their significance for the growth of nocturnal inversions. Bulletin of the American Meteorological Society, 38, 283-290.
- 土器屋由紀子 (2007): 山岳を用いた大気汚染観測. 天気, 54, 1003-1006. [Dokiya, Y. (2007): Atmospheric chemistry utilizing high mountains. *Tenki*, 54, 1003-1006. (in Japanese)]
- 萩野谷成徳・近藤純正・森 洋介 (1984):山岳や谷あ いの地上風速に及ぼす地形の影響. 天気, **31**, 497-505. [Haginoya, S., Kondo, J. and Mori, Y. (1984): Effect of topography on the surface wind speed over the mountainous regions. *Tenki*, **31**, 497-505. (in Japanese)]
- 浜田 崇 (2001): 長野県の高山帯における気象観測の 意義と実践. 長野県自然保護研究所紀要, 4, 7-11. [Hamada, T. (2001): Significance of the monitoring meteorological elements in Apline zone and the preliminary reports on the meteorological observation in Mt. Kisokoma and Mt. Norikura, central Japan. Bulletin of Nagano Nature Conservation Research Institute, 4, 7-11. (in Japanese)]
- 長谷川 力 (1978): 長野県内の山地における夏季の気 温減率について. 地球科学, **32**, 41-44. [Hasegawa, T. (1978): On the lapse-rate of air temperature in summer on the mountain in Nagano Prefecture. *Earth Science* (*Chikyu Kagaku*), **32**, 41-44. (in Japanese)]
- Ishizaki, N., Takayabu, I., Oh'izumi, M., Sasaki, H., Dairaku, K., Iizuka, S., Kimura, F., Kusaka, H., Adachi, S., Kurihara, K., Murazaki, K. and Tanaka, K. (2012): Improved performance of simulated Japanese climate with a multi-model ensemble. Journal of the Meteorological Society of Japan, 90, 235-254.
- Koike, T. (2004): The coordinated enhanced observing period: An initial step for integrated global watercycle observations. WMO Bulletin, 53, 115-121.
- 近藤純正 (1994):水環境の気象学. 朝倉書店, 368p. [Kondo, J. (1994): Meteorology of the Water Environment-Water and Heat Balance of the Earth's Surface. Asakura Shoten, 368p. (in Japanese)]
- 楠 昌司 (2012): 日本の猛暑. 気象研究ノート, 225,

182p. [Kusunoki, S. (2012): Extremely hot summer in Japan. *Kisho Kenkyu Note*, **225**, 182p. (in Japanese)*]

- Kuwagata, T. and Kimura, F. (1997): Daytime boundary layer evolution in a deep valley. Part II: Numerical simulation of the cross-valley circulation. *Journal of Applied Meteorology*, **36**, 883-895.
- 村岡裕由・野田 響・斎藤 琢・永井 信・奈佐原顕郎 (2012):森林生態系の光合成:生理生態学と衛星観 測の融合による長期・広域評価. 植物科学最前線, 3, 30-45. [Muraoka, H., Noda, H., Saitoh, T.M., Nagai, S and Nasahara, K.N. (2012): Long-term and regional scale observation of forest canopy photosynthesis by linking plant ecophysiology and satellite remote sensing. *Frontier of Plant Science*, 3, 30-45. (in Japanese)]
- 西川明日来 (2011): 筑波山周辺の異なる標高で観測さ れた夜間下層ジェット. 筑波大学生命環境学群卒業 研究, 21p. [Nishikawa, A. (2011): Nocturnal Lowlevel Jet Observed above Different Sea Level with Surround Mt. Tsukuba. Bachelor theses of School of Life and Environmental Sciences. University of Tsukuba, 21p. (in Japanese with English abstract)]
- Onogi, K., Tsutsui, J., Koide, J., Sakamoto, M., Kobayashi, S., Hatsushika, H., Matsumoto, T., Yamazaki, N., Kamahori, H., Takahashi, K., Kadokura, S., Wada, K., Kato, K., Oyama, R., Ose, T., Mannoji, N. and Taira, R. (2007): The JRA-25 reanalysis. *Journal of the Meteorological Society of Japan*, 85, 369–432.
- 佐藤香枝・上野健一・南光一樹・清水 悟 (2012):長 野県菅平高原における冬季降雨の発生傾向.水文水資 源学会誌, 25, 217-289. [Sato, K., Ueno, K., Nanko, K. and Shimizu, S. (2011): Rainfall tendency in winter Sugadairakogen Highlands, Nagano Prefecture. Journal of Japan Society of Hydrology and Water Resources, 25, 217-289. (in Japanese with English abstract)]
- Sato, T. and Kimura, F. (2005): Diurnal cycle of convective instability around the central mountains in Japan during the warm season. *Journal of the Atmospheric Sciences*, **62**, 1626–1636.
- 鈴木啓助 (2008): 中部山岳域の大気・水文環境. 日本生 態学会誌, **58**, 175-182. [Suzuki, K. (2008): Hydroatmospheric environment in the Japan Alps area. *Journal of Ecological Society of Japan*, **58**, 175-182. (in Japanese with English abstract)]
- 鈴木啓助 (2012): 山岳地域における雪氷水文学的研究 と気象観測問題. 日本水文科学会誌, **42**, 109-118. [Suzuki, K. (2012): Snow hydrological study in the mountains area and associated problems of meteorological observation. *Journal of Japanese Association of Hydrological Sciences*, **42**, 109-118. (in Japanese with English abstract)]
- 鈴木啓助 (2013): 中部山岳域における気象観測の現状 とその意義. 地学雑誌, **122**, 553-570. [Suzuki, K. (2013): Importance of meteorological observation in the Japan Alps region. *Journal of Geography*

(Chigaku Zasshi), **122**, 553–570. (in Japanese with English abstract)]

- 鈴木力英・河村 武 (1987): 夏型気圧配置時の中部日 本における地上風系の特徴. 天気, **34**, 715-722. [Suzuki, R. and Kawamura, T. (1987): Characteristics of the wind systems under typical summer condition in the Central Japan. *Tenki*, **34**, 715-722 (in Japanese)]
- Takane, Y. and Kusaka, H. (2011): Formation mechanisms of the extreme high surface air temperature of 40.9°C observed in the Tokyo metropolitan area: Considerations of dynamic foehn and foehnlike wind. Journal of Applied Meteorology and Climatology, **50**, 1827-1841.
- Ueno, K., Morimoto, T., Sugimoto, S., Asanuma, J., Haginoya, S., Takahashi, K., Okawara, N., Shimizu,

A., Dairaku, K., Mano, M. and Miyata, A. (2008): Establishment of CEOP Tsukuba reference site. *Tsukuba Geoenvironmental Sciences*, **4**, 17–20.

- Yoshikane, T., Hara, M., Ma, X., Kawase, H. and Kimura, F. (2011): Simulated snow water equivalent change between the 1980s and 1990s in the sea of Japan side area using a regional climate model. *Journal of the Meteorological Society of Japan*, 89, 269–282.
- 吉野正敏 (1986): 小気候. 地人書館, 298p. [Yoshino, M. (1986): *Climate in Small Area*. Chijin Shokan, 298p. (in Japanese)]
- Zhang, J. and Lin, Z. (1992): Climate of China. John Wiley & Sons, Inc., 376p.
- *Title etc. translated by K.U.