





1987年5月 Vol. 34, No. 5

二酸化炭素変動計の開発\*

大 滝 英 治' 瀬 尾 琢 郎' 松 井 哲 司"

### 1. はしがき

化石燃料の消費の増加に伴って大気中の二酸化炭素濃 度は着実に増加している.二酸化炭素は赤外部にある強 い吸収帯のはたらきによって地表面や大気を保温し,気 候の温暖化をもたらす心配がある.現在,大気中に放出 される二酸化炭素の1/2量が大気中に 蓄積 され,残り 1/2量が 海洋と植物によって吸収されていることになっ ている(例えば杉浦・杉村,1978)が,その正確な分配 率は確定していない.大気中の二酸化炭素濃度の収支を 把握するためには,大気といろいろな状態における地表 面との二酸化炭素の交換量(垂直フラックス)に関する 情報が必要である.

接地気層内での二酸化炭素のフラックスを微細気象学 的方法で最初に測定したのは Huber (1950) である.彼 は工業用の赤外線ガス分析計 (URAS) を使って 芝生上 5 cm と 5 m の 2 高度の二酸化炭素の濃度差を測定し, それに風速の鉛直分布から求めた渦動拡散係数を掛け合 せて 二酸化炭素の フラックスが 空気力学的傾度法 によ って 推定できることを示した.その後,空気力学的傾 度法は Inoue et al. (1957), Lemon (1960), Monteith (1962), Yabuki et al. (1968) 等によって 発展させられ た.また, 渦動拡散係数をエネルギー収支の関係を使っ て求めた熱収支法も開発され,作物群落上での二酸化炭

\* Development of fast response carbon dioxide instrument.

- 1 Eiji Ohtaki, 岡山大学教養部物理教室,
- 2 Takuro Seo, 岡山大学名誉教授.

3 Tetsuji Matsui, アドバンストシステム㈱.

Szeicz, 1960; Uchijima and Udagawa, 1978). しか し, Huber が指摘しているように、運動量輸送や熱輸 送に対する渦動拡散係数が二酸化炭素の輸送の場合に適 用されるかどうか は 未 定 の 問 題 で ある の で, Inoue (1964) は二酸化炭素の フラックスを 渦相関法によって 直接測定すべきことを示唆した。渦相関法による二酸化 炭素のフラックスの測定には、あとで述べるように、二 酸化炭素濃度と風の鉛直成分の 5 Hz 程度までの変動を 正確に測定する必要がある、風の鉛直成分の変動測定の 問題は超音波風速計の実用化によって解決された (Mitsuta, 1966). 他方, 二酸化炭素濃度の 変動の測定 は空気をサンプルしてセル内で赤外吸収を測定しなけれ ばならない赤外線ガス分析計 (URAS) では原理的な制 約があり不可能であった、そこで、我々は開光路で二酸 化炭素の赤外吸収を測定する方式の二酸化炭素変動計を 開発することを計画した.開発に着手したのは1967年頃 である. 試作を重ね, 野外測定用として実用に耐える測 器を実現したので、この機会に開発の経緯を辿り、二酸 化炭素変動計について説明することにした.

素のフラックスの 測定に 適用 された (Monteith and

最近では、二酸化炭素変動計はカナダの Jones et al. (1978) と Brach et al. (1981)、米国の Binghum、ソ連 の Elagina · Lazarev (1984) 等によっても試作され ている. このうち、Brach et al. の開発した 変動計はカ ナダ農務省の人々によって軽飛行機に搭載され、湖面や 森林上での二酸化炭素の交換過程の解明に応用されてい る (Desjardins et al., 1982; Alvo et al., 1984). また、 Binghum が開発した 変動計はネブラスカ大学の 人々に

1987年5月



よって作物群落上での二酸化炭素の交換過程の研究に応 用されている (Anderson et al., 1984; Anderson and Verma, 1986). 1986年7月にこれら2種類の二酸化炭 素変動計と我々の開発した変動計との性能比較観測をカ ナダのウイニペグ市において実施した. このとき受けた 印象では,カナダと米国にある二酸化炭素変動計は共に 実験段階の試作機の域をでていないように思った. 比較 観測に参加した二酸化炭素変動計の概要はすでに光田ら (1986) によって紹介されているので参照されたい.

大気一海洋間の二酸化炭素の相互作用に関する研究は Jones・Smith (1977), Smith・Jones (1985) によって 行われている. 彼等の二酸化炭素変動計は開光路が 10 cm, 応答周波数が10 Hz, ノイズが 0.3 ppm (rms) と いう性能を有している. この変動計の特徴は 2 つの赤外 検出器を用いて赤外光源の変化や測定光路内での異常を 補償する光学系を採用していることである. しかし, こ の場合, 2 個の赤外検出器の特性が一致していなければ そこから新たな誤差がもたらされる恐れがある.

赤外線湿度計 (Elagina, 1962) の経験を生かし,開光 部で 光路を 多重反射させる 方式の 二酸化炭素変動計を Elagina • Lazarev (1984) が開発した. この変動計の分 解能は5×10<sup>-4</sup> g m<sup>-3</sup> である. 観測データの 発表を期待 している.

上で述べたように,現在では何種類かの二酸化炭素変 動計が開発され,二酸化炭素の地(海)一空相互作用を渦 相関法によって研究しようとする試みが緒についたばか りである.このような時期に,本稿が二酸化炭素の交換 過程の問題に関心を寄せていただくための一助になれば 幸いである.

### 2. 二酸化炭素変動計

開発当初,次のような条件が二酸化炭素変動計が満た すべき要件だと考えられた.

 (1) 大気中の二酸化炭素濃度は 植物群落上 では 約 300 ppm であり, その変動成分は数 ppm である (Ohtaki and Seo, 1972). このため, 二酸化炭素変 動計の分解能は 1 ppm よりよくなければならない.
(2) 渦相関法では二酸化炭素のフラックス P (g m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>) は

# $P = \int_{n_{\rm L}}^{n_{\rm H}} C_{wc}(n) dn,$

で与えられる. ここで,  $C_{wc}(n)$  は二酸化炭素濃度  $c(g m^{-3})$  と風の鉛直成分  $w(m s^{-1})$  とのコスペク トル密度であり,  $n_L$  と  $n_H$  はフラックスに寄与し ている 下限と上限の 周波数 (Hz) である. Miyake • McBean (1970) は接地境界層内 での顕熱フラッ クス の 場合,  $n_L=0.001$  Hz,  $n_H=5$  Hz, 水 蒸気 フラックスの場合,  $n_L=0.001$  Hz,  $n_H=0.5$  Hz 程 度であることを示した. また, オーストラリアで開 発されたフラックサトロンでは  $n_L=0.005$  Hz から  $n_H=0.5$  Hz の周波数成分を使って顕熱フラックス が測定されている (Dyer et al., 1967). 二酸化炭素 の輸送の場合にも同様の周波数分布になるとして, 0.001 Hz から 5 Hz 程度 までの 二酸化炭素濃度の 変動成分を正確に測定する必要がある.

(3)開光路部の空間平均の影響を小さくするため に、測定光路は20cm程度が望ましい。20cmの光 路長は標準型の超音波風速計のスパン長と同じである。

以上のような要件を満たす二酸化炭素変動計の可能性 を見積もってみた.使用する波長は二酸化炭素の4.3

▶天気//34.5.

### 二酸化炭素変動計の開発

	Thermistor F–S25–S	Thermofilm LP-11	InSb Labyrinth	PbSe OTC-11-52
Responsivity (V W <sup>-1</sup> )	240	10	3. 5	5000
Resistance	2.6 $\mathbf{M}\mathbf{\Omega}$	15 k $\Omega$	0.6 k $\Omega$	$_{1} M\Omega$
Time const.	2.8 ms	20 ms	0.1 μs	10 µs
Spectral peak	_		$6.0 - 6.3 \mu m$	4.3-4.5 $\mu m$
Detectivity (cm Hz <sup><math>-\frac{1}{2}</math></sup> W <sup><math>-1</math></sup> )	$1.5 \times 10^{7}$		1 × 10 <sup>8</sup>	7.5 $\times 10^{9}$

第1表 使用した赤外検出器の規格

μm の吸収帯の赤外線が利用できる.第1図から明らか なように,二酸化炭素のこの吸収帯は比較的強い吸収を 示し,水蒸気の吸収帯からも離れている.また,この波 長の近くには二酸化炭素と水蒸気の吸収が無視でき,基 準波長としてとり得る波長帯(3.9μm)がある.

Hutchinson • Jarratt (1971) によると光学系の明る さの指標がFである場合,検出器に入射するエネルギー  $(H_{\lambda})$ は次式で与えられる.

 $H_{\lambda} = \phi_{\lambda} \cdot W_{\lambda} \cdot \Delta \lambda \cdot (1 - \overline{A}) / 4 F^2,$ 

ここで、 $\phi_{\lambda}$ は光学系の効率であり、 $W_{\lambda}$ は光源の黒体放 射である.  $\overline{A}$ は二酸化炭素の吸収帯の平均吸収量であ る. 光路長 20 cm の場合、大気中の二酸化炭素濃度を 300 ppm とすると、4.3  $\mu$ m 帯の平均吸収量は  $\overline{A}$ =0.2 となる (Burch *et al.*, 1962). また、光源の温度を 1000 K にすると、4.3  $\mu$ m 付近での放射エネルギー $W_{\lambda}$ =1 W cm<sup>-2</sup>  $\mu$ m<sup>-1</sup> である.後で述べる試作 1 号機のような 光学系では反射鏡、フッ化カルシウムレンズや赤外光源 の放射率を考慮すると  $\phi_{\lambda}$ =0.15 程度と推定される.  $\Delta$ は干渉フィルターの 半値巾とする (0.1  $\mu$ m). 光学系の *f*-値を *F*=3 と仮定すると、 $H_{\lambda}$ =3×10<sup>-4</sup> W cm<sup>-2</sup> とな る.赤外検出器の面積とその感度を考えると、結局、 10<sup>-6</sup> W 程度の 放射エネルギーが赤外検出器に入射する ことになり、検出も可能であるだろう.

以上のような概略計算のもとで部品集めを行った.赤 外検出器は Barnes 社のサーミスターボロメーター (F-S 25-S)を入手した.赤外検出器の特性を第1表に示 す.表には後になって開発した改良型の二酸化炭素変動 計で使用した赤外検出器の特性もまとめて示してある。 4.3 µm 帯の赤外線を分光するための干渉フィルターは OCL 社 (Optical Coating Lab., Inc)のストックリス トから選んだ.フィルターは半値巾が 0.1 µm,最大透 1987年5月



学系.

過率が60~80%の特性を有していた.光源は URAS 用 の部品を使うことにした.バラックセットでテストを繰 り返しているとき,京都大学の光田教授が赤外線湿度 計の改造を計画しておられ,それに並行して二酸化炭素 変動計を組み立てることになった.赤外線湿度計の設計 技術を二酸化炭素変動計に転用することにして,光学系 を測機舎(株),電気系を海上電機(株)が担当して下さ

295





った.光学系の概略を第2図に示す.この試作1号機で は 4.3  $\mu$ m と 3.9  $\mu$ m のフィルターを 48 Hz で回転し ているチョッパーディスクにはめ込んでいる.このため 光学系が非常にすっきりしているのが特徴である.光路 内の二酸化炭素による赤外吸収をあげるため反射鏡で赤 外光束を折り返している.当時は思うような性能が出な かったので理解できなかったが,この光学系の設計は先 見性に富んだものであった.また,電気系も超音波風速 計で用いているパルス技術を駆使した巧妙なものであっ た.しかし,残念ながらこの試作1号機では十分な S/N 比が得られなかった.このような結果に終わったのは (1)光学系の明るさがレンズの口径で制約され,検出器 に到達する放射強度が不足したこと,(2)チョッパーデ イスクの回転ムラを制御できなかったこと,(3)光学系



東型)の光学系.

の主要部品を納めている筐体の気密が不十分であったた めである.

この後、失敗の原因を一つ一つチェックすることにし たがこれらの改良はリツー応用光学(株)が引き受けてく れることになった、単光束方式の光学系を採用した試作 2号機ではフィルターを筐体に固定した(第3図). ま た、サーミスターボロメーターは素子抵抗が大きく熱雑 音の原因となっていたので、赤外線検出器も変更するこ とにした. 最初, 室温用の InSb 検出器を用いてみた. InSb 検出器の場合, 温度変化によるドリフトが 問題で あることがあらかじめわかっていたので、温度補償用の もう一つの InSb 検出器を使うなどドリフトの影響を小 さくするよう努力した.しかし、ドリフトの問題を解決 することはできなかった.結局,感度はよくないがより 安定な出力を与えるサーモフィルム検出器を使った. こ の2号機は野外テストでも二酸化炭素濃度の変動を測定 することに成功はしたが、単光束方式につきもののドリ フトを抑えることができなかった。また、分解能も十分 とはいえなかった (Ohtaki and Seo, 1976a).

つぎに 複光束方式の3号機を試作した(第4図). こ

▶天気// 34. 5.

### 二酸化炭素変動計の開発

÷





のときには、Optoelectronics 社の電子冷却型の PbSe 検 出器を使うことができた. この検出器は 最大感度が 4.4  $\mu$ m 付近にあって、Detectivity はサーミスターボロメー ターや InSb に比べて 2 桁程度大きい.

試作3号機は、最初光路長を50 cm として使用して いたが 途中 から 30 cm に短縮した. 性能は分解能が 1 ppm,時定数が0.3秒程度であった。ドリフトは30分程 度の測定ならあまり問題にならなかった、感度変化もほ とんど認められなかった、この3号機は麦畑や水田での 観測によく使用され,実用に耐え うる 性能を示した (Ohtaki and Seo, 1976b; Ohtaki, 1980). また, この 3号機の電気系をそのまま使用し、干渉フィルターのみ を交換することによって水蒸気の濃度変動の測定にも応 用できることが示された (Seo and Ohtaki, 1976). こ の場合,水蒸気濃度の測定波長として 2.6 µm を,参照 波長として 2.2 µm を使った.水蒸気変動計としての分 解能は比湿で表して  $0.1g \text{ kg}^{-1}$  程度であった、この複 光東方式を採用した二酸化炭素変動計の試作によってか ろうじてではあるが当初の目標を満たす形の測定器を開 発することができた、開発のこの段階までの経過につい

第2表 干渉フィルターの特性値

	二酸化炭素 用フィル <sup>タ</sup> ー	水 蒸 気 用 フィルター	参 照 用 フィルター
中心波長 (µm)	4.249	2.597	3. 932
最大透過率(%)	68	65	67
半值幅 (µm)	0.094	0.093	0.080

ては既に発表した総合報告(瀬尾・大滝, 1977)を参照 されたい。

しかし、この二酸化炭素変動計の光学系は複雑であ り、形状も少し大型であった。そこで野外使用に耐えう るようにセンサー部を小型軽量化することを考えた.当 然のことながら、今までの技術を生かして二酸化炭素と 水蒸気の濃度変動が同時に測定できる変動計の開発を狙 った、この場合、干渉フィルターは少くとも二酸化炭素 用,水蒸気用と参照用の3枚必要であるから,試作2, 3号機のように干渉フィルターを筐体に固定する方式で は光学系を小型化することは不可能である。光源を1 個,検出器も1個,しかも干渉フィルターを3枚使用す る光学系を単純化するためには, 試作1号機で採用して いたように干渉フィルターをチョッパーディスクに固定 して回転させる方式が最も有効である.かくして二酸化 炭素変動計の開発にたずさわって10余年目にして原点に 立ちかえることになった.しかし,以前と比べて技術的 な進歩が著しく、今回は小型で滑らかに駆動できるモー ターやデジタル方式の電子技術が存分に駆使できるよう な環境になっていた.

第5図は二酸化炭素と水蒸気の濃度変動を同時に測定 するために1982年に開発した試作4号機の光学系を示し ている (Ohtaki and Matsui, 1982). 約1000Kに熱し たニクロム線光源から放射された赤外線はフッ化カルシ ウムレンズによって平行光線にされ、20 cm の開光路に 射出されている. 光路内に存在する二酸化炭素分子によ って吸収された赤外線は別のフッ化カルシウムレンズで -10°C に電子冷却されている赤外検出器(PbSe)上に 集光されている. PbSe 検出器は国産のものより Detectivity が1桁程大きい、Optoelectronics 社製品を使用し ている. PbSe 検出器の直前には 30 Hz で回転している チョッパーディスクがある. このチョッパーディスクに は二酸化炭素と水蒸気の固有吸収帯の赤外線を分光する 干渉フィルターと参照用の赤外線を分光する干渉フィル ターが固定されている. これらの干渉フィルターは日本 真空光学(株)で作成されたものである.使用した干渉

297

1987年5月



第6図 PbSe 検出器の増幅した 信号と光反射型ホトセンサーによるトリガ 信号. H: 水蒸気信号, C: 二酸化炭素信号, R: 参照信号, D: 暗信号. チョッパーディスクの回転は 30 Hz.



第7図 二酸化炭素,水蒸気,参照信号のサンプルホールド回路.

フィルターの中心波長,最大透過率,半値巾は第2表の 通りである.

ホトセンサー(光反射型)は後述するように,各フィ ルターの位置決めに使用している.

PbSe 検出器に入射した 赤外線は検出器の抵抗変化を 生じ,結果として,電圧変化をもたらす. 増幅された検 出器の信号と光反射型ホトセンサーでつくられたトリガ パルスのシンクロスコープ画面を第6図に示す. プリア ンプの信号で, R は 3.9 µm 帯の参照信号, H は 2.6

8

 $\mu$ m 帯の水蒸気信号, C は 4.3  $\mu$ m 帯の二酸化炭素信 号, D は暗信号を意味している.  $f_{=}\gamma, r' - r'_{i}$ スクが 30 Hz で回転しているので,初めの H 信号から次の H 信号までの時間間隔は 0.033 sec である. ホトセンサー のトリガパルスの立下がりを使って R, H, C, D 各信号 を切り出し,差動増幅器によって C-D, H-D, R-D の 形にする. 少し複雑になるが差動増幅器とサンプルホー ルドの回路を第7 図に示しておく. これらの信号はサン プルホールドされ, 順次 A/D 変換される. デジタル化

◎天気//34.5.



第8図 デジタル演算処理回路. CPU は Z-80.

された二酸化炭素信号(C-D)と水蒸気信号(H-D)は 演算プロセッサ(APU)によって参照信号(R-D)で割 算され、次に同じ APU で対数演算が実行されている. 従来、この割算と対数演算はオペアンプで処理していた が、オペアンプの特性が悪くかなり大きな雑音を有して いた。このため電気回路の終段部に入れた低域沪波回路 でも雑音を完全に除去することはできていなかった、今 回採用した演算プロセッサによるデジタル演算方式は二 酸化炭素濃度の広い範囲にわたりリニアな出力を与える ことができる点と雑音レベルを低下させる点において非 常に有効であった、この時点での信号は光路中の二酸化 炭素濃度や水蒸気濃度に比例した量となっている。これ らのデジタル演算の処理はマイクロプロセッサ(Z-80) で制御されている.デジタル信号は最終段階で再び D/A 変換され、二酸化炭素濃度と水蒸気濃度に関するアナロ グ信号として別々に出力されている.実用の便を考えて デジタル演算処理部と最終段の D/A 変換部の回路を第 8図に示した.

### 3. 二酸化炭素変動計の動作特性

二酸化炭素変動計としての較正は開光路内 に 長 さ 20 cm の較正セルを挿入し, セル内にいろんな 濃度の二酸 化炭素の標準ガスを流して行う.また,水蒸気変動計と しての較正は,センサー部を恒温恒湿装置内に入れて水 蒸気濃度を変化させて行う。第9図は二酸化炭素濃度と 水蒸気濃度を変化させたときの出力電圧をプロットした ものである。較正曲線の勾配から求めた測定感度は二酸 化炭素変動計としては約10 mV ppm<sup>-1</sup> であり,水蒸気 変動計としては約0.4 V/g kg<sup>-1</sup>である。

二酸化炭素変動計の雑音レベルを見積もるために較正 セル内に 411 ppm の二酸化炭素の標準ガスを流した.こ のときシンクロスコープで測定した雑音は二酸化炭素変 動計も水蒸気変動計 も 共に 約 8 mV (*p-p* 値) であっ た.上で求めた測定感度を考慮すると, 雑音は 0.8 ppm の二酸化炭素濃度と 0.02 g kg<sup>-1</sup> の水蒸気濃度に相当し ている.また,ドリフトは 1 ppm/時および 0.03 g kg<sup>-1</sup>/ 時であった.試作 3 号機ではバランスが崩れて大きな雑 音がいつ生じるかわからなかったので常に緊張していた が,今回の 二酸化炭素変動計では S/N 比が十分あるの で二酸化炭素濃度の変動が小さくなる朝,夕の中立時に も安心して見ていられた.

二酸化炭素変動計の動作特性を調べるための野外観測 を1982年4月20日に岡山大学農業生物研究所の実験圃場 で行った. 圃場は150m×150mの面積をもち,小麦を 栽培していた.小麦の平均草高は65 cm であった.二 酸化炭素変動計は3次元超音波風速計や熱電対乾湿計と 組み合わせて,地上110 cm の高度に固定した(第10 図).

9

1987年5月

二酸化炭素変動計の開発



第9図 二酸化炭素濃度計測と水蒸気濃度計測用の較正曲線。



第10図 超音波風速計と組み合せて使用されている二酸化炭素変動計,超音波風速計と二酸化炭素変動計のスパン長は共に20 cm.

小麦群落上での不安定成層時における風の 鉛 直 成 分 (w), 二酸化炭素濃度 (c), 比湿 (q), 乾湿球温度 ( $T_d$ ,  $T_w$ )の乱流変動の 典型的なモニター記録を第 11 図に示 す.まず第 1 に, c の変化が  $q, T_d, T_w$ の変化と 180°位 相が異なっていることに気がつく.これは,小麦群落面 が二酸化炭素の吸源として働き, 顕熱や潜熱の湧源とし て働いていることによっている.また, c の 変 化 に は 短周期の 乱流変動に 加えて, 20~30秒周期の 鋸歯状型 の変化が重ね合わさっているように見える.もちろん位 相は 180°異なるが,  $q, T_d, T_w$ の記録にも鋸歯状型の変 化が認 め られる.これは Kaimal・Businger (1970) によって研究された対流性のブルームの存在を示してい る.

第12図は4月20日12時45分から13時00分までの15分間

のデータを使って算出した w と c のパワースペクトル とコスペクトルを示している。 横軸は無次元周波数  $\left(\frac{nz}{n}\right)$ を対数表示している. ここで, nは 周波数 f(=(Hz), z は測定高度 (m), u は風速 (m s<sup>-1</sup>) である。 cのパワースペクトル fSc(f)は f=0.08 あたりにピー クをもち、wのパワースペクトルfSc(f)はf=0.2あ たりにピークをもっている、fSc(f), fSw(f)曲線と構 軸で囲まれた面積はそれぞれの分散  $(\overline{c'^2}, \overline{w'^2})$  に比例 している. 二酸化炭素変動計と超音波風速計は 20 cm のスパンを有しているので高周波成分が空間的に平滑さ れている、この平滑化による過小評価量はベクトル量の w については Kaimal et al. (1968) が与えた表を使って 算出でき、スカラー量の c については Silverman (1968) が与えた表を使って算出することができる。 wと c につ いての平滑化の影響を補正した値を図中に 点線 で示 し た. w, c 共に高周波領域で完全にゼロになっていないの で補正項の大きさを必ずしも正確に示すことができない が過小評価量は w,c成分共に5%程度であろう.

第12図の下部に示したwと c のコスペクトル  $fC_{wc}(f)$ 曲線は  $f_L=0.002$ ,  $f_H=1$  程度であり,フラックスに最も寄与している周波数帯が  $f=0.1\sim0.2$  の領域であることを示している.図中に点線で示した曲線は空間平均による過小評価量を補正したものである.この場合,二酸化炭素のフラックス (w'c') の過小評価量は約2%であった.

q成分についても上と全く同じ議論が成りたつ.第13 図に示した $w \ge q$ のパワースペクトルとコスペクトルに ついて空間平均による過小評価量を求めてみた.その結 果, $\overline{q'^2}$ は5%程度, $\overline{w'q'}$ は3%程度の過小評価になっ

◎天気//34.5.





第11図 小麦群落上での不安定時における記録例. w: 風の鉛直成分, c: 二酸化炭素濃度, q: 比湿, T<sub>d</sub>: 乾球温度, T<sub>w</sub>: 湿球温度.



cm/s ppm

第12図 風の鉛直成分(w)と二酸化炭素濃度(c)のパワースペクトルとコスペクトル、図中の点線 は測定器のスパン長による空間平均を補正した値を示している、測定日:1982年4月20日12時 45分~13時00分。

 $\sigma_w = 44 \text{ cm s}^{-1}; \ \sigma_c = 4.7 \text{ ppm}; \ \overline{w'c'} = -72 \text{ cm s}^{-1} \cdot \text{ppm}$ 

ていた. これらの誤差は実質的には無視できる大きさで ある. 試作4号機を野外使用に供した場合の二酸化炭素 濃度の変動特性測定例については既に報告した論文を参 照されたい (Ohtaki, 1984a; 1984b; 1985; 1986). に達することができたが、もう一段の改善をめざして 1985年にアドバンストシステム(株)において試作5号 機を作成した.4号機と異なる主な点は、(1)ドリフト を抑えるために2.3 $\mu$ mと3.9 $\mu$ mの2つの参照信号  $V_{2.3}$ と $V_{3.9}$ を使用して、 $V_{2.3}/V_{3.9}$ の値が一定となるよ

このようにして,試作4号機をもってほぼ所期の目的

1987年5月



f

第13図 風の鉛直成分 (w) と比湿 (q) のパワースベクトルとコスベクトル. 図中の点線は測定器の スパン長による空間平均を補正した値を示している. 測定日は第12図の場合と同じ.  $\sigma_w = 44 \text{ cm s}^{-1}; \sigma_q = 0.82 \text{ g kg}^{-1}; \overline{w'q'} = 13 \text{ cm s}^{-1} \cdot \text{g kg}^{-1}.$ 

う光源の電流を制御していること、(2)光源をニクロム 線から安定に作動するセラミックヒーターに 変えたこ と、(3) 干渉フィルターを固定しているチョッパーディ スクを直流モーターで駆動させていること、(4) 電気処 理系にデジタル演算方式を大幅に採用したこと、(5)光 源部と検出部の支柱パイプを利用して、光源部と検出部 を共に空冷できるようにしたこと等である。このような 改善によって感部がすっきりし、空気の流れを乱すこと が少なくなった、変動計の性能を調べるために、開光路 部をポリスチレンシートでカバーし, その中に 302 ppm の二酸化炭素の標準ガスを 0.51 min-1 の割合で流した ときのノイズとドリフトを測定した。0.5 秒毎に サンプ ルした10分間の出力信号の標準偏差は約0.3 ppm であ り、2.5時間あたりのドリフトは約0.4 ppm であった。 試作4号機に比べると,性能は2倍程度良くなってい る.

### 4. おわりに

12

渦相関法によって二酸化炭素のフラックスを測定する ための開光路を有する変動計の開発経緯を紹介した.

二酸化炭素変動計は開発されたばかりである。測定条件があまり変らない 15 分とか 30分の Run では二酸化炭素のフラックスの測定誤差は無視できる だろう.しかし,光源のエイジングの影響,4.3 µm 吸収帯の 温度依存性の影響等解明すべき事項がたくさん残っている。今

後は上のような基本的な問題の追求はもちろん,二酸化 炭素変動計を使っていろいろな状態における地表面上で の二酸化炭素のフラックスの測定という実用面での研究 にも力を注いでいきたい.

ここに至るまで多くの方々に直接,間接にお力添えを いただいた.とくに,高須謙一博士と井上栄一博士には 終始この二酸化炭素変動計の開発に関心を寄せられて, 励ましをいただいた.また,京都大学の光田寧教授,岡 山大学の佐橋謙教授と米谷俊彦助教授には多くの御教示 をいただいた.心から感謝します.二酸化炭素変動計が 使用可能な測定器として製作されたのはリッー応用光学 の高井麗敬氏,海上電機の小堀泰宏氏,アドバンストシ ステムの徳永敬三郎氏の御尽力によるものである.記し て感謝します.なお,5号機の試作は文部省科学研究費 補助金(試験研究(1), No. 60840009) によって行われ た.

#### 文 献

- Alvo, P., R.L. Desjardins, P.H. Schuepp and J.I. MacPherson, 1984: Aircraft measurements of CO<sub>2</sub> exchange over various ecosystems, Boundary-Layer Meteorol. 29, 167-183.
- Anderson, D.E., S.B. Verma and N.J. Rosenberg, 1984: Eddy correlation measurements of CO<sub>2</sub>, latent heat and sensible heat fluxes over a crop surface, Boundary-Layer Meteorol. 29, 263-272.

- Anderson D.E. and S.B. Verma, 1986: Carbon dioxide, water vapor and sensible heat exchanges of a grain sorghum canopy, Boundary -Layer Meteorol. 34, 317-331.
- Brach, E.J., R.L. Desjardins, and G.T. StAmour, 1981: Open path CO<sub>2</sub> analyser, J. Phys. E. Sci. Instrum. 14, 1415-1419.
- Burch, D.E., D.A. Gryvnak and D. Williams, 1962: Total absorptance of carbon dioxide in the infrared, Applied Optics. 1, 759-765.
- Desjardins, R.L., E.J. Brach, P. Alvo and P.H. Schuepp, 1982: Aircraft monitoring of surface carbon dioxide exchange, Science, 216, 733-735.
- Dyer, A.J., B.B. Hicks and K.M. King, 1967: The fluxatron-A revised approch to the measurement of eddy fluxes in the lower atmosphere, J. Appl. Meteorol. 6, 408-413.
- Elagina, L.G. 1962: Optical device for measuring the turbulent pulsations of humidity, Izvestiya, Geophys. Ser. 1100-1107.
- and A.I. Lazarev, 1984: Measurements of the frequency spectra of turbulent CO<sub>2</sub> fluctuations in the atmospheric surface layer, Izvestiya, Atmospheric and Oceanic Physics, 20, 502-506.
- Huber, B. 1950: Registrierung des CO<sub>2</sub>-Gefälles und Berechnung des CO<sub>2</sub>-Stromes über Pflanzengesellschaften mittels Ultrorot-Absorptionsschreiber, Ber. Dtsch. Bot. Ges. 63, 52–63.
- Hutchinson, R.J. and T. Jarratt, 1971: Infrared gas analysis, F.A. Sowan (ed.) *Applications of infrared detectors*, Mullard Ltd. London, 129– 142.
- Inoue, E. 1964: Turbulent fluctuations in atmospheric  $CO_2$  concentration over the vegetated fields, Kozo Yoshida (ed.) *Studies on Oceanography*, Univ. Tokyo Press, 232–237.
- Inoue, E., N. Tani, K. Imai and S. Isobe, 1957: The aerodynamic measurement of photosynthesis over the wheat field, J. Agric. Meteorol. (Japan). 13, 121–125.
- Jones, E.P. and S.D. Smith, 1977: A first measurement of sea-air CO<sub>2</sub> flux by eddy correlation, J. Geophys. Res. 82, 5990–5992.

, T.V. Ward and H.H. Zwick, 1978: A fast response atmospheric CO<sub>2</sub> sensor for eddy correlation flux measurements, Atmos. Environ. 12, 845-851.

Kaimal, J.C. and J.A. Businger, 1970: Case studies of a convective plume and a dust devil, J. Appl. Meteorol. 9, 612-620.

\_\_\_\_\_, J.C. Wyngaard and D.A. Haugen, 1968: Deriving power spectra from a three

1987年5月

-component sonic anemometer, J. Appl. Meteorol. 7, 827-837.

- Lemon, E.R. 1960: Photosynthesis under field conditions. II. An aerodynamic method for determining the turbulent carbon dioxide exchange between the atmosphere and a corn field, J. Agric. Sci. 10, 334-346.
- Mitsuta, Y. 1966: Sonic anemometer-thermometer for general use, J. Meteorol. Soc. Japan. 44, 12-24.
- 光田 寧,文字信貴,佐橋 謙,塚本 修,米谷俊 彦,松井哲司,大滝英治,1986:大気中の炭酸ガ ス濃度変動の国際比較観測,天気,33,625-631.
- Miyake, M. and G. McBean, 1970: On the measurement of vertical humidity transport over land, Boundary-Layer Meteorol. 1, 88-101.
- Monteith, J.L. 1962: Measurement and interpretation of carbon dioxide fluxes in the field, Neth. J. Agric. Sci. 10, 334-346.
- Monteith, J.L. and G. Szeicz, 1960: The carbondioxide flux over a field of sugar beet, Quart. J. Roy. Meteorol. Soc. 86, 205-214.
- Ohtaki, E. 1980: Turbulent transport of carbon dioxide over a paddy field, Boundary-Layer Meteorol. 19, 315-336.
- , 1984a: Application of an infrared carbon dioxide and humidity instrument to studies of turbulent transport, Boundary-Layer Meteorol. 29, 85-107.

, 1984b: The budget of carbon dioxide variance in the surface layer over vegetated fields, Boundary-Layer Meteorol. 29, 251-261.

- \_\_\_\_\_, 1985: On the similarity in atmospheric fluctuations of carbon dioxide, water vapor and temperature over vegetated fields, Boundary-Layer Meteorol. 32, 25-37.
- \_\_\_\_\_, 1986: Measurements of carbon dioxide flux over a shallow coastal water, J. Meteorol. Soc. Japan, 64, 161–166.
- , and T. Matsui, 1982: Infrared device for simultaneous measurement of fluctuations of atmospheric carbon dioxide and water vapor, Boundary-Layer Meteorol. 24, 109-119.
- , and T. Sco, 1972: Measurement of gradient of carbon dioxide and estimation of its flux over a paddy field (1), Ber. Ohara Inst. landw. Biol. Okayama Univ. 15, 89-110.
- , and , 1976a: Infrared device for measurement of carbon dioxide fluctuations under field conditions, I. Single beam system, Ber. Ohara Inst. landw. Biol. Okayama Univ. 16, 175-182.

\_\_\_\_\_, and \_\_\_\_\_, 1976b: Infrared device

for measurement of carbon dioxide fluctuations under field conditions. II. Double beam system, Ber. Ohara Inst. landw. Biol. Okayama Univ. 16, 183-190.

- Seo, T and E. Ohtaki, 1976: Infrared device for measurement of carbon dioxide fluctuations under field conditions, III. Adaptation to infrared hygrometry, Ber. Ohara Inst. landw. Biol. Okayama Univ. 16, 191–198.
- 瀬尾琢郎, 大滝英治, 1977: 炭酸ガス 変動 計の開 発, 赤外線技術, 第2号, 14-20.
- Silverman, B.A., 1968: The effect of spatial averaging on spectrum estimation, J. Appl. Meteorol. 7, 168-172.
- Smith, S.D. and E.P. Jones, 1985: Evidence for wind-pumping of air-sea gas exchange based

on direct measurements of  $CO_2$  fluxes, J. Geophys. Res. 90, 869–875.

- 杉補吉雄,杉村行勇,1978:大気化学における最近 の諸問題,天気,25,783-805.
- Uchijima, Z. and T. Udagawa, 1978: Carbon dioxide environment and CO<sub>2</sub>-transport above and within crop canopies-Measurements and Simulation, Monsi, M. and T. Saeki (ed.) *Ecophysiology of photosynthetic productivity*, Univ. Tokyo Press, 129-139.
- Yabuki, K., A. Ishibashi and C. Ko, 1968: Measurement of carbon dioxide flux over a paddy field by the aerodynamic method, Photosynthesis and Utilization of Solar Energy, JIBP/PP-Photosynthesis Level III, Experiments, 9-12.



大気二酸化炭素観測始まる

## 気象ロケット観測所(綾里)

昭和62年1月1日より,岩手県綾里の気象ロケット観 測所において,大気二酸化炭素(CO<sub>2</sub>) 濃度の観測が開 始される.これに向けて,昨年11月28日に測定装置の設 置が完了し,試験観測が続けられている.

気候問題と関連して、CO₂等のいわゆる温室効果を持つ気体成分に対する関心は、近年急速に高まっている.

一昨年10月, オーストリアのフィルラッハに おいて UNEP, WMO, ICSU の 共催 で「大気微量成分の気候 変動における役割の評価に関する国際会議」が開かれた が,会議のまとめとして, 大気微量成分の研究が重要か つ緊急の課題であることが認識され,各国政府に対して それらの観測及び研究を強力に助成するよう勧告がなされた. このフィルラッハ 会 議 の 結 論 は, 昨年 6 月 の WMO 執行理事会でも支持された.

稜里で行う CO₂ 観測は, WMO の BAPMoN (大気 バックグラウンド汚染監視網)の一環として気象庁が初 めて手掛けるものである.現在,BAPMoN の CO₂ 観 測所は,世界に13ヵ所あるが,アジア・西太平洋地域に はこれまで観測点がなく,その意味からも綾里での観測 は世界的に期待が大きい.