泥炭下層土を有する転作畑における二酸化炭素とメタンの土中濃度分布 Profiles of CO₂ and CH₄ concentration in mineral topsoil and peat subsoil

〇奥田涼太・長竹 新

Ryota Okuda, Arata Nagatake

1. はじめに

北海道最大の水田地帯である石狩川流域には泥炭土を基盤とした転作田が数多く存 在する。水田を畑利用するために排水を行うと、泥炭土の乾燥が進行し有機物の分解量 が大きくなり、農地の沈下速度が増加する.転作田として農地を持続的に利用していく ためには泥炭分解の抑制手法の確立が必要である.しかし、水田転作田として利用され ている農地における泥炭分解量の評価事例は少なく、沈下に対する分解の寄与も分から ない.そこで、深度別の泥炭分解量の定量化を目的とし、農地表面の二酸化炭素(CO₂)・ メタン(CH₄)フラックスと、土中の CO₂・CH₄の濃度分布の測定を行った.

2. 方法

2022/7/14~9/28 に北海道新篠津村の転作田一筆(約 115×60 m)で調査を行った. 圃 場には管底の深さが 80~100 cm にかけての下り勾配の暗渠が 10 m 間隔で埋設されてい る. 調査期間中は圃場内で大豆が栽培されていたため裸地調査区を設け,裸地区内で地 表面の CO₂・CH₄フラックス ($q_{z=0,CO2}, q_{z=0,CH4}$)と土中の CO₂・CH₄濃度 (C_{CO2}, C_{CH4}) 分布の測定を暗渠直上から 5 m 離れた地点で行った. 300×300×600 mm のチャンバー を地表面に, 5, 15, 30, 50, 70, 90 cm 深に土壌水分計と温度計,土壌空気採取管を設置し た.チャンバー内の空気を CO₂アナライザー (LI-COR) に循環して, CO₂濃度の時間変 化から $q_{z=0,CO2}$ を求めた. 10 mL のバイアル瓶に 5 分間隔で 5 回チャンバー内の空気を 採取し,実験室に持ち帰り測定した濃度変化から $q_{z=0,CH4}$ を求めた. 各深度の土壌空気

をバイアル瓶に採取し、実験室に持ち帰り C_{CO2} 、 C_{CH4} 分 布を測定した. CO_2 は赤外線 CO_2 コントローラ(富士電機)を、 CH_4 は FID 付ガスクロマトグラフィー

(SHIMADZU)で濃度を測定した.フラックス,濃度分布 の測定は期間中9回,3反復で行った.調査地点の土層構 成は0~13,13~20 cm は作土層,20~30 cm は硬盤層, 30~54,54~73,73~100 cm は泥炭土層だった(Fig.1). 土壌硬度は下層の泥炭土ほど柔らかく,上層ほど地下水 位変動の影響で乾燥・分解が進行していると考えられる.



3. 結果と考察

全測定期間における Cco2 は 0 cm 深(大気) が約 400

Fig. 1 Profile of soil hardness

⁽国研) 土木研究所寒地土木研究所 Civil Engineering Research Institute for Cold Region, CERI キーワード:土壌空気,泥炭土,二酸化炭素,メタン,有機物分解

ppmV と一番低く, 50~70 cm 深でピークに なり、以深で濃度が再び低くなる逆くの字 型の分布になった. ピーク深度の Cco2 は 70000~100000 ppmV (7~10%) で, 大気の 200 倍程度の濃度だった. 土中における CO₂ の流れはピーク深度を境に鉛直上向き・下 向きに分かれていると考えられる. 測定期 間中は作土層,硬盤層,70 cm 深までの泥炭 土層で有機物が分解され,地表面からCO2が 排出されたと推察された. 7/14, 7/22 の $q_{z=0,CO2}$ はそれぞれ 207, 74.2 mgC m⁻² h⁻¹ と 約2.8 倍の差があったが, 30 cm 深までの濃 度勾配に大きな違いは見られなかった(Fig. **2**). *q*_{z=0,CO2} の違いが生じた要因の一つとし て, 7/22 と比べて 7/14 の方が 30 cm 深まで の地温が高く,微生物活性も高くなり分解 が進行しやすい条件だったことが挙げられ る (Fig.3). また, 7/22 と比べて 7/14 は硬盤 層とその上の作土層が乾燥状態で(Fig. 4), ガス拡散係数も大きかったと推察できる. 7/22 と比べて 7/14 の Cco2 が小さかったの は、0~30 cm 深のガス拡散係数が大きいこ とが影響したためだと考えられる.

CH₄ 濃度はいずれの測定日でも 30 cm 深 が最小となり,上層,下層に向かうにつれお おむね直線的に増加する分布になった (Fig. 2). 30 cm 深の C_{CH4} は 1.1~2.0 ppmV で大気 よりやや低く,30~90 cm 深間で大きな濃度 勾配が生じていた.下層の嫌気的な層で発 生した CH₄ が上層の好気的な層に移動し, メタン酸化菌により消費された可能性が考 えられた.7/22,9/22 における 5 cm 深の C_{CH4} は大気濃度より大きく,両日とも $q_{z=0,CH4}$ は 正であるはずだが,実際には 7/22 の $q_{z=0,CH4}$ は-198 μ gC m⁻² h⁻¹ で負だった.

今後,採取した不撹乱試料でガス拡散係 数を測定し,土中の CO₂・CH₄フラックスを 求め,炭素収支から有機物の分解に大きく 寄与している深度(層)を検討する予定であ る.



Fig. 4 Profiles of matric potential