アマゾン熱帯林の林床と開墾畑からの CO₂放出速度の比較研究

Comparative study of soil CO_2 efflux between a capoeira and forest floor in Amazonian dense tropical moist forest

土谷彰男,広島大学総合科学部,助手

Akio Tsuchiya, Faculty of Integrated Arts and Sciences, Hiroshima University, Research Associate

要旨:本研究では中部アマゾンの天然林と伐採・焼却後放棄された草地において土壌 CO_2 濃度その他の微気象要素を乾期(2003 年 8~9 月)と雨期(2004 年 3 月)に計測し、降雨の浸潤・降下浸透、土壌水分の蒸発が両区の土壌 CO_2 に及ぼす影響を調べた。浸透する際には、 CO_2 濃度が一時的に上昇し、水が透過すると濃度は低下した。その後、この上昇と低下はより深い部位に移った。この現象は林内は乾期にも雨期にも見られ、草地では雨期に見られた。草地の乾期は昼間は地温の上昇で地表面付近の土壌水分の変化量がプラスになり、夜間は地表面の CO_2 濃度の変化量が高くなるという逆位相が見られ、林冠がなく、昼夜の放射量の振幅が大きいことが原因であると推察された。乾期の草地では降雨があっても地下 1 m の CO_2 濃度は上昇せず、地下 CO_2 濃度は雨期は両区の差は少ないが、乾期は草地は林内の約5分の1であった。このことから草地は乾期になると土壌から大気への CO_2 の放出が増加する可能性が示唆された。

Abstract: In this study, soil CO_2 concentration and micro-meteorological parameters were measured at a primary forest and grassland abandoned after felling and burning during the dry season (August to September 2003) and rainy season (March 2004). The CO_2 concentration temporally increased when rainfall percolated into soil, and the concentration decreased after the water passed down. Then, the changes moved into deeper places. This phenomenon was found in both dry and rainy seasons at forest and in rainy season at grassland. On the other hand, a reverse phase; the differential of soil moisture $(cm^3/m^3/30 \text{ min})$ at shallow depths became plus in daytime, while in nighttime the differential of CO_2 (ppm/10 min) became plus, was seen at grassland in dry season. The changes were brought about by a large fluctuation of radiation components due to the lack of forest canopy. The CO_2 at a depth of 1 m did not rise even after rainfall, but it was about one fifth of the forest at 10 cm, and there was no large difference in rainy season between the two sites. It was suggested from these findings that the CO_2 release from soil to atmosphere accelerates at grassland in dry season.

研究目的

本研究の目的は林内とオープンスペースの土壌 CO_2 を比較することである。降水が地表を覆うことで大気側の CO_2 は低下するのか、降雨の浸潤・降下によって土壌 CO_2 は上昇するのか、無降水日に蒸発で土壌水が上昇すると CO_2 濃度は低下するのか、放射・温湿度の日振幅が異なる林内と草地、乾期とはような違いがあるか。土壌中にはよの数倍~数十倍の濃度の CO_2 が蓄えられている。これまで土壌 CO_2 の連続測定はアマゾンではまだ行なわれていない。そこで森林主によるもう一つ(地圏)の CO_2 の動態を主に降水との関連から調べる。

研究経過

調査はブラジル国アマゾナス州ノボアリプアナン市近郊で 2003 年 8~9月(乾期)と 2004年 3月(雨期) に行った。通称カスカレイラと呼ばれる場所に 200 $\rm km^2$ の天然林が保全され、1997年に農地造成用に焼き払い、そのままになっている $\rm 2~km^2$ のオープンスペース(カ

ポエイラ)がある。どちらも黄色ラトソルが 地下5~6 mまで達し、その下に赤い砂利層が 続く。両区とも縦 50 cm・横 100 cm・深さ 120 cmの穴を掘り、地下 10 cm、30 cm、50 cm、 100 cmに誘電率土壌水分センサー、白金抵抗 温度センサー、CO₂ センサーを埋設した。地 表では地上 10 cmと 150 cmに CO2 センサーを 設置した。電源は自動車バッテリーを直列24 ボルトにして供給したが、消費・待機電力と 安全率を考慮して、一週間ごとに回収して発 電所で充電した。大気の温湿度はサーミスタ - ・静電容量式センサーで地上 10 cm と 150 cmで計測した。気圧はバロカップセンサーを 地上 150 cm に設置した。熱収支パラメーター は下向き短波・上向き短波・下向き長波・上 向き長波を、地表面では地中熱流量を計測し た。また、雨量計を設置し、時間雨量を 0.5 mm レベルでパルスロガーに収集した。林内区の 天空率は魚眼レンズで撮影し、画像解析から 推定した。

研究成果

乾期の観測期間中、10回降雨があった。いずれもスコールやにわか雨で、継続時間は2~3時間と短いが、時間雨量は8月15日18時に草地区で46.5 mm、林内区で22.0 mmを記録した。9月2日以降は雨は観測されなかった。雨期は降雨日が15日、無降雨日は5日で、乾期に比べて圧倒的に降雨日数は草かった。時間降雨が20 mmを越えたのは草地で4回、林内は1回あったが、30 mm以上の事例はなかった。ただし、継続時間は乾期よりも長く、4~5時間に及ぶ事例が目立った。

地上 10 cmの気温 (Tl) は乾期の草地区の 9月7~11日が29.5 で最も高く、最低は雨 期の林内区の3月3~6日(24.5)であった。 日変化は乾期の草地、雨期の草地で高く、林 内は雨期も乾期も 1 台であった。相対湿度 (HI)は林内では 100%、次いで雨期の草地 区(91.6±13.7%) 乾期の草地区(85.4±20.1%、 76.8 ± 24.3%)で、平均が低くなると標準偏差 は大きくなった。絶対湿度(YI)には大差が なかった。蒸発力を示す飽差(EDI)は乾期 の草地で高く(14.5 mb、7.8 mb) 次いで雨期 の草地 (4.4 mb) で、林内は乾期も雨期もほ ぼゼロであった。下向き短波(SWd)は草地 区の乾期が 186 W/m²、242 W/m²、雨期が 173 W/m² であるのに対して、林内は乾期で 11 W/m²、24 W/m²、雨期は 6 W/m²、7 W/m²と大 差があった。上向き短波(SWu)は SWdが 高いとその絶対値は大きくなり、ISWulの草地 > 林内の傾向は明瞭であった。下向き長波 (LWd)は日平均にすると夜間の冷却の弱い 林内で高く、林内 > 草地の傾向で、逆に、上 向き長波(LWul)は林内 < 草地であった。長 波放射の日収支 (LWd-|LWu|) は全事例でマ イナスであったが、その放熱は夜間の冷却効 果の高い草地区の乾期で大きかった。正味放 射(Rn)は草地>林内が明瞭であった。地中

熱流量(G)も同様で、林内ではわずかでは あるが放熱した期間があった。また、これら の放射パラメーターの標準偏差は草地 > 林内 であった。なお、林内の天空率は 19.7 ± 2.4% で、草地区は 100% であった。

大気の CO₂ の濃度差を絶対濃度に変換し、 拡散速度との積で CO2 フラックスになる。た だし、これには潜熱・顕熱の拡散速度が CO₂ の拡散速度(Dc)に等しいことが条件になる ため、十分な吹走距離のない林内には適応で きず、林冠上ではないため林分の CO2 の吸 収・放出を代表することにはならない。草地 区の乾期の8月29日~9月4日の日平均値は $-33.6 \pm 44.7 \text{ mgCO}_2/100 \text{ cm}^2/\text{h}$ 、9月6~12日は +6.7 ± 10.3、雨期の 3月 16~21 日は+64.5 ± 38.8 であった。乾期 < 雨期であるのは、雨期 に草本の成長で CO2 が吸収されたことを意味 する。しかし、時間レベルでは大きなばらつ きが見られた。図1に8月30~31日のフラッ クス(上)とその拡散速度(Dc) 2高度の気 温差、水蒸気圧差を示す。未明に気温差、水 蒸気圧差がほぼゼロになったときに Dc が異 常な値を出し、夜間のフラックスが-1,000~ $-2,000 \, \text{mgCO}_2/100 \, \text{cm}^2/\text{h} \, \text{になった。これはその}$ 時間だけ Dc の式の分母がゼロに近づき、Dc と Dh、Dw の等号関係が崩れたためである。 3月19日は午前8時から11時にかけて降雨 があった。正午に気温差がマイナスになり、 プラスの水蒸気圧差と相殺したときに Dc が 大きくプラスにジャンプし、午後2時頃水蒸 気圧差がプラスに転じるときと、その直後に 気温差がプラスに転じるときにも Dcはマイ ナス・プラスに振れて CO₂ フラックスがばら ついた。このように熱収支法の拡散速度には 気温差、水蒸気圧差が入っているため、2 高 度の温湿度が等質のときに異常なフラックス をもたらした。

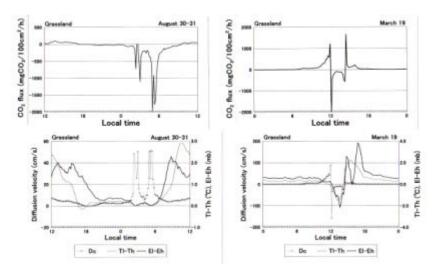


Figure 1. Diffusion velocity of CO₂ (Dc), temperature difference (Tl-Th), and vapor pressure difference (El-Eh) which cased irregularly unstable CO₂ flux.

土壌の間隙は水と空気で構成され、降下浸透・蒸発による鉛直方向の移動の際に両者はせめぎあう。図 2 は 3 月 5 日、12 日の土壌 CO2 濃度の 10 分変化量と土壌水分の 30 分変化量を示す。降雨が浸潤すると、まず 10 cmの土壌水分が 30 分前に比べて増加し、その次に 50 cm、最後に 100 cmと深い部位に増加のピークがシフトする。透は変化量はマイナスになって土壌水分に30 cm、その次に 50 cm、最後に 100 cmと深い部位に増加のピークがシフトする。はでは変化量はマイナスになって土壌水のが透過すると深い部位が増加する。降雨は午前 7 時の 10 mm がピークがあったが、午前 10 時には 1 mまで降下前 8 時にはマイナスに転じ、濃度変化は 15 時にはマイナスに転じ、濃度変化は 15 時にま

った。12日の降雨も同じような時刻に起こった(午前8~9時に10.5 mm)。土壌水分の変化量はSMC10、SMC30の次にSMC50、その次にSMC100が増加し、10時以後は減少に転じた。CO2の変化量も浅いほうから深いほうへプラスになり、10時以後はそれが減少にあり、13時ごろまでかけてゆっくりは元でいる。このように水とガスは同じよて過じた。このように水とガスは同じに戻った。このように水とガスは同じよでが膨に戻った。このように水とが下下が高いる。このように水とが下では、通じないのように水の直によりに水の高まるとでは、通じないでは、1000円では、1

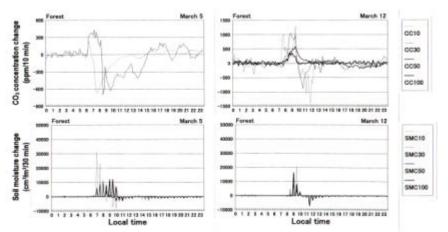


Figure 2. 10 minute difference of CO₂ (CC) and 30 minute difference of soil moisture (SMC) in the process of percolation.

図3は乾期の草地で一週間降雨のなかった 9月6~12日のCO2濃度の10分変化量、土壌 水分の 30 分変化量、地温の 10 分変化量であ る。昼間は 10 cmと 30 cmの土壌水分の変化 量がプラスで、夕方から夜間はマイナスにな り、地温の変化量も同様の位相をもっている。 日中の晴天で浅い部位の地温が上昇し、土壌 水分が蒸発していた時間帯は CO2 は相対的に 下側に移動し、地温が下降を始めると蒸発が 止まって、CO2が上側に移動すると考えられ る。この現象は浅い部位の地温の変化がドラ イビングフォースで、地温の日振幅のない50 cm や 1 mでは土壌水分の上下移動は起こら なかった。結果として晴天日の夜間は浅い部 位の CO₂ 濃度が高く、大気へ放出しやすい。 ただし、降雨日には見られず、林内も乾期・ 雨期を通して見られなかった。日中の放射が 地中熱流量として土壌中に入力され、夜間は 上向き放射で冷却し、地温の日振幅が形成さ れてはじめて起こる現象である。乾期の林内 と草地の決定的な違いはこの微気象パラメー ターの日振幅にある。林冠に覆われ、サンフ

レックの入射だけの林内は日振幅が形成されない。

本研究で計測した 7 週分の深さ 10 cm の CO。濃度を林内・草地、乾期・雨期で比較す ると、乾期の林内は 9,631 ± 1,386 ppm、雨期 は 17,224±3,019 ppm、 乾期の草地は 1,949± 632 ppm、雨期の草地は 22,766±1,671 ppmで あった。それぞれわずか1~2週間の観測であ るが、林内も草地も雨期に高く、両者の濃度 差は小さいものの、草地の季節差は大きい。 林内の乾期と雨期の差が 1.8 倍であるのに対 して、草地は11.7倍になる。乾期の草地が低 いのは大気中に放出したか、草本が枯死して 呼吸が止まったか、もっと下方に移動したか である。雨期に度重なる降雨によって深い部 位に高濃度の CO₂ ガスが蓄積するのは理解で きる。実際、雨期の草地の 50 cm の濃度は 30,000 ppm程度、1 m部位はレンジオーバー であったことから 75,000 ppm以上であったと 推察される。林内も降雨のたびに深い部位の 濃度が上昇するが、乾期の草地の1 mは降雨 があっても 20,000 ppm 程度で安定していた。

また、 $10 \text{ cm} \cdot 30 \text{ cm} \geq 50 \text{ cm}$ の濃度が昼夜に逆位相を示したことから、下方への移動によって低濃度になったとは考えにくい。いずれにしても、乾期の草地の浅層土壌中の CO_2 ストックは林内の約5分の1で、これが大気への放出や草本の枯死によるものと考えると森林伐採によって裸地面が露出することがもうひとつの温暖化要因になると危惧される。

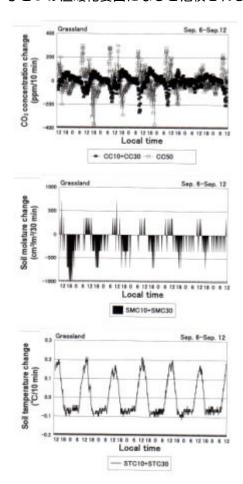


Figure 3 10 minute difference of CO₂, 30 minute difference of soil moisture, and 10 minute difference of soil temperature during no rainfall week.

今後の課題と発展

熱帯土壌が林冠に覆われている段階から裸 地化すると、昼夜の微気象パラメーターの日 振幅が拡大し、とくに乾期に昼間は蒸発が、 夜間は CO₂ の放出が卓越するようになる。こ の結果は従来の生態学・土壌物理学では指摘 されていないことで、今後の温暖化モデルに 修正を迫ることになる可能性がある。その一 方で、観測できない土壌パラメーターが多く、 運動方程式や拡散フラックスまで算出できな かった。また、閉鎖チャンバー法による土壌 呼吸の測定は降雨の影響を正確に把握できな いことは示したが、そのために土壌呼吸その ものが測定できていない。大気側では拡散速 度のばらつきがあり、CO₂フラックスの測定 には熱収支法以外の手法も考えなければなら ない。林内のフラックスも熱収支法の対象外 になっている。こうした種々の問題点がある。 今後、同じような観測の機会が得られれば、 裸地表面のみを対象にして、熱帯土壌に特有 の溶脱(白砂化)の進行と土壌 CO2 について 調べたい。

発表論文リスト

Tsuchiya, A., Tanaka, A., Higuchi, N. Responses of juvenile trees to treefall gaps and changes in microclimates in the Amazonian dense lowland rain forest. Ecohabitat, 11-1 (印刷中).

Tsuchiya, A., Tanaka, A., Higuchi, N. Growth of trees and microclimates in a gap dependent forest in central Amazonia. Boletim do Museu Paraense Emílio Goeldi, Série Botânica, 20-2 (印刷中). Tsuchiya, A., Tanaka, A., Higuchi, N. Site and seasonal differences of micro-meteorological parameters at primary forests and gaps in central Amazonia. Acta Amazonia (投稿中).