Die Dimensionen des Methan-Oxidations-Potentials in einem eutrophen See

Monir Naguib

The Methane-Oxidation-Potential (MOP) in the eutrophic lake Plußsee is reflected in the estimations of the Methane-Oxidation-Demand of Oxygen (MODO; in German MOBS). The specific MODO of the surface sediments has an average of 50 mg $0_2/1 \cdot d$ and is about 150 times that of the free water and can even reach 250 fold-values depending upon the nature of the sediments. However, the absolute MODO of the sediments makes with 1.4 x 10⁴ kg $0_2/a \cdot$ total sediment area, only 1/10 of the absolute MODO in the free water. With respect to the corresponding absolute MODO the *effective* MODO makes about 46 % in the sediments and 17 % in the water. The MOP is calculated from the MODO values by applying the estimated *ecological stochiometry* for the methane-oxidation in the lake.

Eutrophic lake, methane oxidation potential.

1. Einführung und Prinzip

Mit dem Methan-Oxidations-Potential (MOP) ist die mikrobielle Aufnahmerate des Methans im untersuchten Biotop gemeint.

In der Untersuchung soll die Frage nach Lokalisierung und Verteilung des MOP's bzw. des dazu benötigten Sauerstoffs im freien Wasser und im Oberflächensediment beantwortet werden. Dies erfordert jahreszeitlich bedingt zahlreiche horizontale und vertikale Profilaufnahmen.

Der Methan-Oxidations-Prozeß ist bekanntlich ein aerober Prozeß; anaerobe Methan-Oxidation (PANGANIBAN et al. 1979; REEBURGH 1979, 1980; ZAHNDER, BROCK 1980) scheint den heutigen Kenntnissen nach eine Ökologisch untergeordnete Rolle zu spielen. Es ist wiederholt eindeutig festgestellt worden, daß die aerobe Methan-Oxidation einen entscheidenden Einfluß auf den Sauerstoffhaushalt der Gewässer ausübt (OHLE 1958; OVERBECK, OHLE 1964; NAGUIB 1971, 1976; RUDD 1976; RUDD, HAMILTON 1978). Daher ist es nicht überraschend, daß die höchsten Methan-Oxidations-Aktivitäten während der thermischen Schichtung in der Zone auftreten, wo Methan von unten und Sauerstoff von oben sich treffen. Dies findet im Bereich des Metalimnions statt.

Die Ermittlung des MOP's wurde in 2 parallel laufenden komplementären Serien von Experimenten durchgeführt:

- I. Die Bestimmung des Methan-Oxidations-Bedarfs an Sauerstoff (MOBS) nach dem Muster der BSB-Bestimmung in Abwesenheit und Anwesenheit von Methangas. Anders ausgedrückt ist der MOBS die Differenz zwischen BSB⁺ (mit Methan) und BSB⁻ (ohne Methan).
- II. Gasumatzmessungen von CH_4 , O_2 und CO_2 in zeitlich ablaufenden Inkubationsversuchen, wobei Methan als die einzige Kohlenstoffquelle zu den mit anorganischer Nährlösung angereicherten Proben zugesetzt wird (NAGUIB 1971).

Daraus kann unter anderem die ökologische Methan-Oxidations-Stöchiometrie ermittelt werden. Die Umwandlung der Sauerstoff-Werte des MOBS kann dann in CH₄-Einheiten, also in das MOP durch Anwenden der ermittelten Stöchiometrie erfolgen.

Von der Fülle an Informationen, die auf diese Weise erhältlich sind, lassen sich nicht nur das spezifische MOP sowie MOBS und BSB⁻ ableiten, sondern auch das globale Potential des Sees. Ferner ist es möglich, an Hand der Verteilung beeinflussender limitierender Faktoren, insbesondere des Sauerstoffs, das effektive MOP, d.h. das tatsächlich wirksame Potential auszurechnen.

In dieser Arbeit ist der Versuch unternommen worden, erstmals die mögliche Dimension des Methan-Oxidations-Potentials (MOP) und den dazu benötigten Sauerstoff (MOBS) in einem eutrophen See darzustellen.

2. Methoden und Technik

2.1 Probenentnahme

Der Plußsee, das Objekt der vorliegenden Untersuchungen, ist vom Max-Planck-Institut für Limnologie in Plön als Versuchs- und Modell-See vielfach untersucht worden (OVERBECK 1979). Er ist ein waldhumus-eutrophes, meist dimiktisches Gewässer mit einer markanten trichterförmigen Bodentopographie (Abb. 1 - KRAMEECK mdl.) Entsprechend der Heterogenität der Sedimentbeschaffenheit wurden vier Probenahmestationen ausgewählt, von der Mitte des Sees an der tiefsten Stelle (29 m) bis zum Ufer hin (Abb. 1). An jeder Station wurden in vertikalen Profilen vom Oberflächenwasser bis zum Oberflächensediment das ganze Jahr über repräsentative Proben entnommen. Die Proben wurden in 2 parallel laufenden Versuchsserien eingesetzt (siehe Kap. 2.2, 2.3).





2.2 Gasumsatzmessungen

Die Ausführung gaschromatographischer Bestimmungen sowie die statistische Auswertung der Gaschromatogramme wurden früher ausführlich beschrieben (NAGUIB 1970, 1975, 1976). Korrekturwerte für heterotrophe Sauerstoffaufnahmen wurden gesondert in Parallelversuchen ermittelt.

2.3 Methan-Oxidations-Bedarf an Sauerstoff (MOBS)

Prinzipiell ist diese Methode eine Erweiterung der bekannten biologischen Sauerstoff-Bedarfsbestimmung (BSB) nach Winkler. Von jeder Wasserschicht wurde eine mit Luft gesättigte Probe von ca. 1 in eine Reihe von geeichten BSB-Flaschen gefüllt. Die Zahl der Flaschen ist abhängig von den Inkubationstemperaturen und kann durch Voruntersuchungen entsprechend geplant werden. Jede Flaschenserie wurde geteilt: In der einen Hälfte erfolgte die normale BSB-Bestimmung, die andere Hälfte wurde unter Einspritzung von 2 ml Methangas untersucht. Die Methan-Einspritzung erfolgte in die auf den Kopf gestellten und unter Wasser geöffneten Flaschen. (Sämtliche Flaschen wurden in einer mit Wasser gefüllten Schale auf den Kopf gestellt, so daß praktisch jeder Flaschenhals unter einem Wassersiegel, also unter Luftabschluß, stand.) Die Schale samt Flaschen wurde bei der im See gemessenen Temperatur inkubiert. Es ist praktisch nicht immer möglich, die natürlichen Temperaturgradienten als Inkubationstemperaturen zu verwenden. Unter Berücksichtigung von Korrelationen zwischen Sauerstoffaufnahme und Temperatur sind entsprechende Korrekturen vorzunehmen.

In bestimmten Abständen wurden einige Flaschen für "BSB⁻" (ohne Methan) und "BSB⁺" (mit Methan) entnommen. Die Versuche liefen praktisch so lange, bis eine fast vollkommene Sauerstoffzehrung stattgefunden hatte. Der Methanoxidations-Bedarf an Sauerstoff, MOBS, ist dann die Differenz zwischen BSB⁺ und BSB⁻.

3. Ergebnisse und Diskussion

3.1 Der Gasumsatz

Der Konzentrationsverlauf von CH₄, O₂ und CO₂ wurde in der Gasphase der inkubierten Wasser- und Sedimentproben periodisch gaschromatographisch bestimmt. Alle Ergebnisse wurden nach einem Computer-Programm statistisch ausgewertet (NAGUIB 1976). Ein Beispiel solcher Analysen ist in Tab. 1 angegeben. In allen Inkuba-

Tab. 1: Beispiel einer Computer-Auswertung des CH₄-, O₂- und CO₂-Umsatzes.

			Zeit (Std.)	C_2	CH ₄	cc_2
Analyse Fehler	1	(mMol)	.0	6.120 .842	5.457 .906	.000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	2	(mMol) (mMol)	22.0	5.970 .292 150 1.134	5.421 .247 037 1.153	.000 .000 .000 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	3	(mMol) (mMol)	45.0	5.997 .598 123 1.440	5.502 .971 .045 1.877	.000 .000 .000 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	4	(mMol) (mMol)	69.0	6.068 .454 052 1.296	5.563 .110 .106 1.017	.000 .000 000 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	5	(mMol) (mMol)	93.0	6.021 .236 099 1.078	5.663 .077 .206 .984	.000 .000 .000 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	6	(mMol) (mMol)	167.0	6.016 .445 104 1.287	5.657 .192 .200 1.098	.000 .000 .000 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	7	(mMol) (mMol)	195.0	5.616 .521 504 1.363	4.982 .086 475 .992	.002 .000 .002 .000
Analyse Fehler Umsatz Fehler	8	(mMol) (mMol)	219.0	5.513 .491 607 1.333	5.057 .418 401 1.324	.008 .001 .008 .001
Analyse Fehler Umsatz Fehler	9	(mMol) (mMol)	261.0	5.512 .342 608 1.184	5.013 .050 444 .956	.027 .030 .027 .030
Analyse Fehler Umsatz Fehler	10	(mMol) (mMol)	334.0	5.460 .977 660 1.819	4.874 .687 583 1.594	.029 .004 .029 .004
Analyse Fehler Umsatz Fehler	11	(mMol) (mMol)	362.0	5.578 .128 542 .970	4.954 .333 504 1.240	.034 .004 .034 .004
Analyse Fehler Umsatz Fehler	12	(mMol) (mMol)	420.0	3.962 .560 -3.500 1.110	2.777 .110 -2.680 .924	0.810 .023 0.810 0.023
Analyse Fehler Umsatz Fehler	13	(mMol) (mMol)	551.0	1.555 .757 -4.564 1.598	1.851 .083 -3.596 .990	1.099 .064 1.099 .064
Analyse Fehler Umsatz Fehler	14	(mMol) (mMol)	575.0	122 .572 -6.242 1.414	.791 .196 -4.666 1.103	1.670 .790 1.670 .790
Analyse Fehler Umsatz Fehler	15	(mMol) (mMol)	599.0	-1.255 .201 -7.375 1.043	.000 .000 -5.457 .906	1.613 .011 1.613 .011

٠.

tionen hat eine Anreicherung von methanoxidierenden Bakterien stattgefunden; die Versuche wurden nach dem gesamten Verbrauch von CH_4 oder O_2 (bei der angewandten Gasmischung war der O_2 -Gehalt früher erschöpft) als beendet betrachtet. Die molare Korrelation zwischen $CH_4: O_2: CO_2$ ergibt die Stöchiometrie der abgelaufenen Reaktionen. Die O_2 -Werte sind jedoch nicht nur durch die Methanoxidation bedingt, sondern auch durch die mitlaufenden heterotrophen Aktivitäten. Die heterotrophen O_2 -Aufnahmen müssen in Parallel-Versuchen ermittelt und in der Berechnung berücksichtigt werden. Um die in den Initial-Analysen ermittelte Stöchiometrie zu sichern, wurden die abgelaufenen Initial-Anreicherungsversuche neu begast und der Gasumsatz wieder genauso bestimmt. Es stellte sich heraus, daß die vertikale Wassersäule – im Gegensatz zu den Sediment-Untersuchungen – ein mehr oder weniger homogenes Wachstum und fast einheitliche Gasumsätze zeigte.

Tab. 2: Die ermittelten CH_4- , O_2- und $CO_2-Umsatzraten$ bei initialen Inkubationen und nach Neu-Begasung.

In der angegebenen Stöchiometrie sind die heterotrophen Aktivitäten berücksichtigt.

		02	CH4	CO2
		()	Mol/h ·	1)
Mittelwert der	Initial Heterotr. Stöchio.	76.7 12.6 1.2 <u>+</u> 0.18	58.1 - 1	19.25 1.75 0.3 <u>+</u> 0.02
säule von O – 29 m	nach Neu-Begasung Heterotr. Stöchio.	188 9.8 1.2 <u>+</u> 0.18	148.7 - 1	45 1.4 0.29 <u>+</u> 0.02
Oberflächen-	Initial Heterotr. Stöchio.	353 129.8 1.21 <u>+</u> 0.15	185 - 1	101 44.9 0.3 <u>+</u> 0.05
29 m	nach Neu-Begasung Heterotr. Stöchio.	1292 438 1.2 <u>+</u> 0.11	712 - 1	464 251 0.3 <u>+</u> 0.03
20 cm tiefes	Initial Heterotr. Stöchio.	253 70 1.22 <u>+</u> 0.18	150 - 1	84 37.7 0.31 <u>+</u> 0.04
29.2 m	nach Neu-Begasung Heterotr. Stöchio.	764 159 1.19 <u>+</u> 0.05	510 - 1	295 142 0.3 <u>+</u> 0.03

In Tab. 2 sind die Gasumsatzraten in μ Mole/h·l und die entsprechende Stöchiometrie als Mittelwert für die initiale Inkubation und nach Neu-Begasung angegeben für die gesamte Wassersäule sowie für die Sediment-Oberfläche und das Sediment in 20 cm Tiefe.

Daraus ergaben sich folgende klare Aussagen:

a) Die Stöchiometrie der ökologischen Methan-Oxidation ist

 $1 CH_4 + 1.2 O_2 = 0.3 CO_2 + Wasser$

- b) Die CH4-Umsatzraten nach Neu-Begasung sind wesentlich intensiver und liegen im Wasser um 2.6 mal bzw. im Oberflächensediment um 3.8 mal höher als in initialen Inkubationen. Das ist darauf zurückzuführen, daß in initialen Inkubationen ein rasches Wachstum der Methanoxidierer erfolgte, so daß bei einer Neu-Begasung eine wesentlich kürzere Lagphase benötigt wird.
- c) Die CH₄-Umsatzraten im Oberflächensediment sind 3 bis 5 mal höher als in der freien Wassersäule. Dies ist eine erste Indikation für die Lokalisierung des höchsten spezifischen Methan-Oxidations-Potentials, nämlich im Oberflächensediment.

3.2 Methan-Oxidations-Bedarf an Sauerstoff "MOBS"

Als Beispiel für MOBS wurde eine komplette Profilanalyse in der Mitte des Plußsees während der noch vorhandenen thermischen Schichtung im September 1979 in Tab. 3 angegeben und in Abb. 2 graphisch dargestellt.

Tab. 3: BSB⁺ (mit Methan) und BSB⁻ (ohne Methan) sowie der entsprechende MOBS in einem vertikalen Profil im September 1979 in der Mitte des Sees (siehe auch Abb. 2).

Initiale O ₂	-Konzent	ration: 10 m		September 1979		
Tiefe	BSB +	-10 _	BSI +	3-19 -	MOBS-10	MOBS-19
0	2.0	1.5	3.9	1.9	0.5	2.0
5	1.7	1.3	4.0	2.0	0.4	2.0
7	2.8	0.7	3.8	1.8	2.1	2.0
10	2.0	0.4	9.6	2.0	1.6	7.6
15	3.4	1.0	9.2	2.0	2.4	7.2
20	3.1	0.9		1.8	2.2	
25	3.2	1.9	9.2	2.0	1.3	7.2
28.8 Oberflächen Sediment	4.0	1.2	9.5	3.3	2.8	6.2
29.0	850	480	2100	600	370	1500

Der Verlauf dieses Profils ist im allgemeinen repräsentativ für den MOBS während des Zustandes der thermischen Schichtung. Bei der Betrachtung des BSB-19 fallen besonders auf:

- a) Eine Limitierung des BSB⁺ bzw. des MOBS im Epilimnion.
- b) Der BSB⁺-19 im Hypolimnion läuft bis zur vollkommenen Sauerstoffzehrung ab, während ein beträchtlicher Rest des BSB⁻-19 in derselben Zeit noch übrig bleibt.
- c) Der BSB⁺ und BSB⁻ im Oberflächensediment ist vergleichsweise extrem hoch. Ein guantitativer Vergleich wird später noch abgehandelt.



Abb. 2: Vertikalprofile vom BSB⁻-10 und 19 (ohne Methan, gestrichelte Linie) sowie vom BSB⁺-10 und 19 (mit Methan, durchgezogene Linie) und vom MOBS-10 und 19. (September 1979, vgl. Tab. 3).



Abb. 3: Vertikalprofile des MOBS an den 4 Stationen im Dezember 1979, April 1980 und Mai 1980.

Nun ist die Sediment-Beschaffenheit entlang des trichterförmigen Bodens des Plußsees keineswegs homogen. An den in Abb. 1 angegebenen Stationen wurden vertikale Profile nach dem eben geschilderten Muster ermittelt. In Abb. 3 wurde die vertikale MOBS-Verteilung an den vier Stationen für drei repräsentative Monate graphisch dargestellt.

Zwei Phänomene wurden unter anderem eindeutig sichtbar:

- Die Limitierung des MOBS im Epilimnion wird im Zustand der Durchmischung, z.B. im Spätherbst, aufgehoben: Die Wassersäule zeigt einen durchaus homogenen MOBS.
- Der spezifische MOBS im Oberflächensediment ist in der Intensität in den verschiedenen Sedimentarten unterschiedlich.

In der folgenden Tab. 4 sind die Jahresdurchschnitts-Werte des BSB⁻ und des MOBS in mg $\rm O_2/l\cdot d$ angegeben. Die Metalimnion-MOBS-Werte sind den Hypolimnion-Werten angegliedert.

Tab.	4:	Jahres-Dur	chso	chnittswerte	von	BSB ⁻	und	MOBS	in	mg	02/1	٠d	während	des
		Zustandes	der	thermischen	Schi	Lchtur	ng un	nd Du:	rchi	nisc	chung			

	BSB ⁻ (mg O	$\frac{MOBS}{2/1 \cdot d}$	MOBS BSB-
Epilimnion	0.172	0.111	0.7
Hypolimnion	0.046	0.38	8.5
Homogene Wassersäule	0.12	0.29	3.04
MOBS Hypolimnion MOBS Epilimnion			3.3

Die Einzelwerte können zu den verschiedenen Jahreszeiten, ausgenommen im Winter, um 20 % der angegebenen Mittelwerte variieren. Im Winter ist der MOBS mit 0.51 mg O₂/1 · d um 75 % höher als der Mittelwert. Der Methan-Oxidationsprozeß ist also im Winter am intensivsten und kann unter einer Eisdecke die Ursache für einen totalen O₂-Schwund im Wasser sein.

Die ausgerechneten Korrelationen MOBS : BSB- zeigen deutlich die Limitierung bzw. Hemmung der Methan-Oxidation im Epilimnion. Dieses Phänomen wurde von DALTON, WHITTENBURY (1976) sowie von RUDD (1976) beobachtet. Die genannten Autoren glauben die Ursache in den hohen O₂-Konzentrationen gefunden zu haben, die die Fixierung von N₂ durch Methan oxidierende Bakterien bei Mangel an gebundenem Stickstoff empfindlich hemmen.

In den vorliegenden Untersuchungen scheint diese Ursache keine Bestätigung zu finden. An Hand der vorliegenden chemischen Analysen (ALBRECHT et al. 1978, KRAMBECK mdl.) scheinen zwei Verbindungen als limitierende Faktoren in Frage zu kommen, nämlich Nitrat und Phosphat. Deren Jahresverteilung ist in Abb. 4 und 5 wiedergegeben.

Bei einer genauen Betrachtung des Verteilungsmusters von Nitrat und Phosphat stellt sich heraus, daß beide im Epilimnion während der thermischen Schichtung nur noch in minimalen Konzentrationen vorhanden sind. Im Gegensatz zu Phosphat erfaßt das nitratfreie Wasser das tiefere Hypolimnion. Nicht Nitrat, sondern eher Phosphat kann nach diesem Vergleich als limitierender Faktor für die Methan-Oxidation im Epilimnion angenommen werden.

Es ist eindeutig, daß sowohl BSB⁻ als auch MOBS am höchsten in der Mitte des "Trichters" sind (Abb. 3). Dort sind die Sedimente schlammig und an der Grenzzone Wasser/Sediment suspendiert. Der Sediment-Sauerstoff-Bedarf nahm zum Ufer hin wesentlich ab.

Es wurden einige Sediment-Analysen vorgenommen, um die Beziehungen zu klären. Die vorläufig einzige signifikante Korrelation ergab sich für die Methankonzentrationen der verschiedenen Sedimenttypen (Tab. 5). Logischerweise ist anzunehmen, daß die Intensität der Methan-Oxidation von der Zahl der Methan-oxidierenden Organismen abhängig ist. Die Zahl der Organismen wiederum ist durch das Vorhandensein des spezifischen Substrats, des Methans, bedingt.





NITRATE (N03-N, UG N/L) LAKE PLUSSEE TIME : 24-JAN-79 TO 11-DEC-1979 DEPTH: 0 - 25 M ISOLINES: 50 100 200 400 800 (UG N/L)

Abb. 4: Nitrat-Isopletenverteilung 1979.





PO4-PHOSPHORUS (UG P/L) LAKE PLUSSEE TIME : 24-JAN-79 TO 11-DEC-1979 DEPTH: 0 - 25 M ISOLINES: 10 50 100 200 300 400 (UG P/L)

Abb. 5: Phosphat-Isopletenverteilung 1979.

An Hand der Fülle der vorliegenden Daten und Informationen wurde der Versuch unternommen, die Budgets von BSB⁻ und MOBS im freien Wasser und in den Oberflächensedimenten zu ermitteln. Dazu müssen neben den ermittelten BSB⁻- und MOBS-Daten auch das Volumen des freien Wassers und die Größe der Bodenfläche des Sees (KRAMBECK mdl.) bekannt sein.

Die Jahresdurchschnittswerte von BSB⁻ und MOBS der Oberflächensedimente bei den verschiedenen Stationen sind in Tab. 5 angegeben; dabei wurde die Beschaffenheit der Sedimente visuell beurteilt.

Die Berechnung des effektiven MOBS erfordert genaue Kenntnisse der CH_4 - und O_2 -Verteilung. Methan und Sauerstoff wurden als limitierende Faktoren für den Prozeß der Methan-Oxidation angenommen.

Tab. 5: Jahres-Durchschnittswerte von BSB⁻ und MOBS in mg $O_2/1 \cdot d$ bei den unterschiedlichen Sedimenttypen, die verschiedenen CH₄-Gehalt aufweisen.

Station		0₂ (mg/1・d)	CH4 (ml/l)
1	BSB-	59	100
(schlammig/suspendiert)	MOBS	90	
2	BSB-	14	35
(schlammig/lehmig)	MOBS	33	
3	BSB-	11	0.3
(sandig/organisch gemischt)	MOBS	25	
4	BSB-	8	0.6
(sandig/organisch gemischt)	MOBS	18	

In Tab. 6 sind spezifischer sowie – bezogen auf das Jahr – absoluter und effektiver BSB $\,$ und MOBS zusammengefaßt. Daraus ist vor allem zu entnehmen:

- 1. Der spezifische MOBS in den Sedimenten ist mit einem Durchschnittswert von 50 mg $\rm O_2/l\cdot d$ etwa 150 mal (50-250 mal) höher als der MOBS im freien Wasser.
- 2. Der absolute MOBS der Oberflächensedimente erreicht Werte von 1.4 x 10⁴ kg O_2/a . Sediment, beträgt jedoch nur 1/10 des entsprechenden MOBS im Wasser. Dabei wurde eine Schichtdicke von 1 cm zugrunde gelegt.
- 3. Der effektive MOBS erreicht 17 % im Wasser und 46 % im Sediment und macht damit einen hohen Anteil der absoluten MOBS-Werte aus. Auch hier basiert die Sedimentoberflächenberechnung auf einer Schichtdicke von 1 Zentimeter.
- 4. Die entsprechenden Werte für den BSB⁻ im Sediment und Wasser gleichen mehr oder weniger denen des MOBS.

Tab.	6:	Jahr	esdurchscl	nnittswerte	vom	ı spe	ezifi	scher	ı BSI	37 und	1 MC	DBS	sowi	.e vo	om a	absolu	uten
		und	effektive	n Gesamtbud	get	des	BSB ⁻	und	des	MOBS	im	Was	ser	und	in	der	
		Sedi	.mentoberf	läche.													

	Wasser		Sedim	ent	MOBS sed.	BSB ⁻ sed.
	BSB-	MOBS	BSB ⁻	MOBS	MOBSW	BSB W
Spezifisch (mg $O_2/1 \cdot d$)	0.13	0.33	36	50	150 (50-250)	275
Absolut (kg O₂/a•See)	6.7 x 104	14.8 x 104	0.9 x 104	1.4 x 104	ca. 0.1	0.13
Effektiv (kg O ₂ /a · Volumen bzw. Fläche bis zur O ₂ -Grenze	5.8 x 104	2.5 x 104	0.52 x 104	0.65 x 104	0.26	0.09
<u>Effektiv</u> Absolut	87	16.9	58	46.4		

<u>Tab. 7:</u> Die möglichen Dimensionen des Methan-Oxidations-Potentials im Plußsee (spezifisch, absolut und effektiv).

MOP	Wasser	Sediment	Gesamt
Spezifisch (mg CH4/l・d)	0.14	21	21.14
Absolut (kg CH4/a•See)	6.2 x 104	0.58 x 104	6.78 x 104
Effektiv (kg CH4/a · Volumen bzw. Fläche bis zur O2-Grenze)	1.04 x 104	0.27 x 104	1.31 x 104
<u>Effektiv</u> Absolut	16.8	46.6	19

Für die Berechnung des Methan-Oxidations-Potentials (MOP) wurde die ermittelte molare Stöchiometrie verwendet:

 $1 CH_4 + 1.2 O_2 = 0.3 CO_2 + Wasser$

In Tab. 7 sind die entsprechenden MOP-Werte angegeben.

Das spezifische MOP ist wie der MOBS im Oberflächensediment durchschnittlich 150 mal höher als im freien Wasser. Das effektive MOP beträgt 19 % vom absoluten MOP im ganzen See.

Der Anteil des effektiven Methan-Oxidations-Potentials an der gesamten CH₄-Produktion im See ist für den Kohlenstoffkreislauf von entscheidender Bedeutung. Dieser Anteil dürfte von Seetyp und Produktivität abhängig sein.

Fräulein K. Eckert hat die gaschromatographischen Analysen durchgeführt und war bei der Anfertigung des Manuskriptes beteiligt. Fräulein H. Eggers hat die O₂-Bestimmungen und die Sedimentanalysen durchgeführt. Beiden danke ich für die sorgfältige und geduldige Mitarbeit herzlich.

Literatur

- ALBRECHT D., MÜNSTER U., STABEL H.H., 1978: Untersuchungen zum Stoffhaushalt des Plußsees. Verh. Ges. f. Ökologie (Kiel 1977): 109-118.
- DALTON H., WHITTENBURY R., 1976: Nitrogen metabolism in Methylococcus capsulatus (Strain Bath). In: Proc. Symp. microbial production and utilization of gases (H₂, CH₄, CO). Göttingen (Goltze).
- NAGUIB M., 1970: On methane-oxidizing bacteria in fresh waters. II. A method for the estimation and statistical evaluation of the metabolic turnover of gases by methane-oxidizing bacteria. Z. allg. Mikrobiol. 10: 627-636.
- NAGUIB M., 1971: On methane oxidizing bacteria in fresh waters. III. The capacity of methane utilization by methane-oxidizing enrichment cultures as revealed by gaschromatographic analyses. Z. allg. Mikrobiol. 11: 39-47.
- NAGUIB M., 1975: Overall metabolic regulations in cultures of the obligate methane-oxidizing strain M 102. Proc. Int. Symp. C-1 compounds, Tokyo: 203-212.
- NAGUIB M., 1976: Stochiometry of methane oxidation in the methane-oxidizing strain M 102 under the influence of various CH_4/O_2 mixtures. Z. allg. Mikrobiol. 16: 437-444.
- OHLE W., 1958: Die Stoffwechseldynamik der Seen in Abhängigkeit von der Gasausscheidung ihres Schlamms. Vom Wass. 25: 127-149.
- OVERBECK J., OHLE W., 1964: Contributions to the biology of methane oxidizing bacteria. Verh. Int. Ver. Limn. 15: 535-543.
- OVERBECK J., OHLE W., 1964: Studies on heterotrophic functions and glucose metabolism of microplankton in Plußsee. Arch. Hydrobiol. Beih. Ergebn. Limnol. 13: 56-76.
- PANGANIBAN A.T., PATT T.E., HART W., HANSON R.S., 1979: Oxidation of methane in the absence of oxygen in lake water samples. Appl. Envir. Microbiol. 37: 303-309.
- REEBURGH W.S., 1979: A major sink and flux control for methane in marine sediments: Anaerobic consumption. In: (Ed. FANNING K., MANHEIM E.T.) The dynamic environment of the ocean floor. Lexington (D.C. Heath).

- REEBURGH W.S., 1980: Anaerobic methane oxidation: Rate depth distribution in skan bay sediments. Earth Planet Sci. lett.
- RUDD J.W.M., 1976: Factors controlling methane oxidation in shield lakes: The role of nitrogen fixation and oxygen concentration. Limnol. Oceanogr. 21: 357-364.
- RUDD J.W.M., HAMILTON R.D., 1978: Methane cycling in a eutrophic shield lake and its effects on whole lake metabolism. Limnol. Oceanogr. 23:

.

1

ZEHNDER A.J.B., BROCK T.D., 1980: Anaerobic methane oxidation: Occurrence and ecology. Appl. Envir. Microbiol. 39: 194-204.

Adresse

Dr. Monir Naguib Abteilung Allgemeine Limnologie Max-Planck-Institut für Limnologie August-Thienemann-Str. 2

D-2320 Plön

ZOBODAT - www.zobodat.at

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: Verhandlungen der Gesellschaft für Ökologie

Jahr/Year: 1981

Band/Volume: 9_1981

Autor(en)/Author(s): Naguib Monir

Artikel/Article: <u>Die Dimensionen des Methan-Oxidations-Potentials in einem</u> eutrophen See 211-222