Ferenc Kozma - Erzsébet Kozma

Institute for Atmospheric Physics, P.O. Box 39, H-1675 Budapest

VERGLEICHENDE UNTERSUCHUNG DER VERFAHREN DER VERDUNSTUNGSBERECHNUNG
AM SEE FERTÖ

Die Bestimmung des Verdunstungsverlustes von Seen und Wasserspeichern kann auf direktem und indirektem Wege erfolgen.

Direkte Methode bedeutet die mit der sogenannten schwimmenden Wanne vorgehenden Messungen. Mit diesen, in dem See schwimmenden, aus einem die Wärme gut leitenden Material (Eisenblech) gefertigten Vorrichtungen kann man, wenn diese in einer repräsentativen Umgebung funktionieren, dem Wert der Verdunstung pro Tag tatsächlich nahekommen. Die kontinuierliche Datensammlung kann aber mit dieser Methode (zumindest mit der auf dem See Fertö angewandten Messungstechnik) wegen dem durch den stärkeren Seegang verursachten hinein- und hinauspritzenden Wasser nicht gesichert werden. Während einer längeren Periode kann jedoch eine, mit keinem Fehler belastete Datenmenge zur Verfügung stehen, welche zur Ausarbeitung einer empirischen Formel der Verdunstungsberechnung verwendbar ist.

Die indirekten Methoden der Verdunstungsbestimmung beanspruchen meist die Kenntnis bestimmter meteorologischer Elementengruppen. Es wird auf sämtliche, während den Forschungen auf dem See Fertö angewandte Verdunstungsberechnungsverfahren an dieser Stelle eingegangen, es werden nur diejenige Methoden bekannt gemacht, welche regelmäßig zur Bestimmung der Evaporation angewandt wurden, beziehungsweise welche durch uns direkt für den See Fertö ausgearbeitet wurden.

Verdunstungs-Berechnungsverfahren

In der ersten Phase der Forschungsperiode (1970 bis 1979) wurde die Evaporation der freien Wasseroberfläche mit der durch Antal (i.J.1974) ausgearbeiteten Formel

$$PE = 0,74 \cdot (E - e)^{0,7} / (1 + \alpha t)^{4,8} \left[\frac{\text{mm}}{\text{Tag}} \right]$$

bestimmt, wo $(E - e)$ das tägliche Mittel (mb) des Sättigungsdefizites der Luft, t das tägliche Mittel der Lufttemperatur ($^{\circ}\text{C}$) $= 1/273$ ist.

Diese Formel ist auch zur Berechnung der Verdunstung pro Monat geeignet, wenn die monatlichen Mittel der meteorologischen Elemente eingesetzt, und das erhaltene Resultat mit der Anzahl der Tage des Monats multipliziert werden. Es wurde die Verdunstung für jeden Monat der Zeitperiode 1901 bis 1970 mit dieser Methode aus den meteorologischen Daten von Sopron und Magyaróvár, beziehungsweise aus deren über den See transformierten Werten hergestellt. Die Formel (1) wurde während der Untersuchungsperiode zur Berechnung der täglichen Werte der potentiellen Verdunstung kontinuierlich angewendet.

Auf Grund der Ergebnisse der ersten zwei Jahre der am See Fertő durchgeführten hydrometeorologischen Forschungen entstand der Zusammenhang

$$P = 0,42/E - e^{0,9} / (1 + \alpha t)^{1,9} + 0,015 \cdot u^2 \left[\frac{\text{mm}}{\text{Tag}} \right] \quad (2)$$

zur Ausarbeitung welchen die Energiehaushaltsmessungen als Grundlage dienten. Die in der Formel vorkommenden Bezeichnungen sind dieselben wie früher, wobei u das tägliche Mittel der Windgeschwindigkeit in m/sec ist. In diesem Falle ist der Wert, gemessen über der Wasseroberfläche in die Formel einzusetzen.

Wie schon erwähnt, wurden zur Ausarbeitung der Formel (2) die Resultate der Energiehaushaltsmessungen gebraucht. Die Energiehaushaltsmethode nimmt - auf Grund des Gesetzes von der Erhaltung der Energie - an, daß

die Energieeinnahme der Gebietseinheit mit dem Verlust gleich ist. Die Hauptquelle der Energieeinnahme der Oberfläche, d.h. der Wasseroberfläche in unserem Falle, ist die Sonneneinstrahlung, die zur Aufwärmung der Luft, des Wassers (und des Schlammes), sowie zur Verdunstung verwendet wird. Die Wärmeeinnahme und der Wärmeverlust der Wasseroberfläche wird durch die Formel

$$R = LP + Q_1 + Q_{v+t} + Q_a$$

ausgedrückt, wo R die Strahlungsbilanz der Wasseroberfläche, LP die latente Wärme, Q_1 die fühlbare Wärme, Q_{v+t} der Wärmeumsatz des Wassers und des Unterwasserbodens, Q_a der advective Wärmetransport ist. Q_a ist vernachlässigbar, und angenommen, daß die Übertragung der Eigenschaften gleicher Gesetze erfolgt, wird die Verdunstung in der eisfreien Periode durch die Formel

$$P = \frac{R - Q_{v+t}}{L / 1 + \beta} \left[\frac{\text{mm}}{\text{Tag}} \right] \quad (4)$$

angegeben, wo L die latente Wärme, das sog. Bowen-Verhältnis ist, dessen Wert mit der Formel

$$\beta = \gamma \frac{t_0 - t_1}{E_0 - e}$$

ausgedrückt werden kann. Hier ist t_0 die Temperatur der Wasseroberfläche, t_1 die Lufttemperatur, E_0 der zur Temperatur der Wasseroberfläche gehörende Sättigungsdampfdruck, e der Luftdampfdruck, γ eine psychrometrische Konstante. Die täglichen Summen, beziehungsweise die Mittelwerte in der Formel (4) beziehungsweise (5) vorkommenden Komponente in diese einsetzend wird der tägliche Wert der Verdunstung in mm erhalten.

Im Wesentlichen diene also die in der oben beschriebenen Weise berechnete Evaporation als Grundlage der Untersuchungen im Laufe der Ausarbeitung der Formel (2).

Es wurde die Verdunstung des Sees Fertö für die vom Januar 1970 bis zum 31. Dezember 1979 mit der Formel (1) und (2) für jeden Tag des Jahres, und mit der Formel (4) für jeden Tag der Zeitperiode April bis Oktober berechnet. Inzwischen sammelten sich die mit der schwimmenden Wanne gemessenen Daten. Diese wurden zuerst mit der Verdunstung der Wanne "A", sowie mit den in der Wanne und in dem See gemessenen Temperaturen verglichen, und als Resultat der Regressionsanalyse (KOZMA und TOTH, 1978) wurde die Formel

$$P_F = P_A \cdot 0,683 - 0,099/t_A - t_{See} / \frac{\text{mm}}{\text{Pentade}} \quad (6)$$

erhalten, wo P_F die Pentadensumme der Verdunstung vom See, P_A die Pentadensumme der Verdunstung der Wanne "A", t_A der Pentadendurchschnitt der Wanne "A" und t_{See} der des Wassers ist. Es ist offensichtlich, daß die Verdunstung mit der Gleichung (6) nur in der Zeitperiode des Funktionierens der Wanne "A", das heißt in der Periode April bis Oktober berechnet werden kann.

Durch weiterer Inbetriebhaltung der schwimmenden Wanne stand ein immer zunehmendes Datenmaterial zur Verfügung, und es brachte die Verwirklichung derjenigen ursprünglichen Zielsetzung näher, zur Bestimmung der Verdunstung vom See Fertö einen einfacheren, empirischen Zusammenhang auszuarbeiten. Die Daten der schwimmenden Wanne einer strengen Kritik unterwerfend wurden schließlich 600 gemessene Tagesverdunstungswerte zu der Herstellung einer Formel des Typs Dalton verwendet. Als Ergebnis wurde die Formel

$$P = /E_0 - e / . / 0,34 + 0,05. u / \frac{\text{mm}}{\text{Tag}} \quad (7)$$

erhalten, wo E_0 der zu der täglichen Mitteltemperatur der Wasseroberfläche gehörende Sättigungsdampfdruck, e das tägliche Mittel des in

einer Höhe von 2 m gemessenen Dampfdruckes in mb, u das tägliche Mittel der Windgeschwindigkeit in der Höhe von 13 m, in m/sec ist. Die Formel kann auch zur Abschätzung der monatlichen Summen verwendet werden, die monatlichen Mittel der meteorologischen Elemente berücksichtigend, und mit der Anzahl der Tage vom Monat multiplizierend.

Die einfachsten Methoden der Bestimmung der Verdunstung sind die Verfahren, welche von den gemessenen Daten der Standardwannen (in erster Linie die Wanne "A") ausgehen, und die Verdunstungswerte der stehenden Gewässer liefern. In der Literatur verbreitete sich der Gebrauch des Korrektionsfaktors 0,7 zur Abschätzung des Verdunstungsverlustes kleinerer stehender Gewässer. Der Durchschnittswert für das Sommerhalbjahr der für größere Gewässer bestimmten Korrektionsfaktoren ist größer, als der, für kleinere Gewässer empfohlene 0,7, weil diese in den Herbstmonaten wegen dem in dem See gespeicherten Wärmeverrat stark zunehmen. Auch in dieser Hinsicht wurden auf Grund unserer eigenen Messungen Untersuchungen durchgeführt, und es gelang uns stabile Korrektionsfaktoren zur Abschätzung der Gesamtverdunstung herzustellen.

Die Gesamtverdunstung von See Fertö besteht aus der Evaporation der freien Wasseroberfläche (P), und der Evapotranspiration des Schilfes (ET). Über das letztere wurden Informationen aus den Messungen mit in dem Schilfbestand untergebrachten 5 Evapotranspirometern verschafft. Gleichzeitig wurden die täglichen Werte der ET auch durch Anwendung der Evaporation und der aus der Literatur bekannten Schilfkonzstanten mittels Berechnung hergestellt. Das mußte auch deshalb erfolgen, weil am Anfang der Forschungsperiode das in die Zuchtgefäße angelegte Schilf noch nicht repräsentativ war, später wurde jedoch die Umgebung der Meßstelle wegen der allgemeinen Gebietsregelung, und innerhalb deren wegen der Schilfausrottung inhomogen. Die Messungen mit Evapotranspirometer lieferten aber soviel Daten, daß die Schilfkonzstanten für die Verhältnisse am See Fertö genau gemacht werden konnten.

Als Abschluß gehen wir nur noch auf die Gebietsverdunstung ein, die einfach von der Bewertung der Daten der Evaporation und der Evapotranspiration im Verhältnis der freien Wasseroberfläche und des Schilfgürtels bestand. Namentlich wurde es angenommen, daß in der Verdunstung des in dem See vorhandenen Wassers direkt und indirekt das zu der Wasserhöhe von 115,60 cm gehörende Gebiet von 292 km² teilnimmt. Die offene Wasserfläche beträgt rund 148 km², das mit Vegetation bedeckte Gebiet aber 144 km². So nimmt an der Gestaltung der Gebietsverdunstung (TP) die Evaporation mit 51 Prozent, und die Evapotranspiration mit 49 Prozent teil.

Evaporation der freien Wasseroberfläche

Die Resultate der Temperatur- und Niederschlagsmessungen zeigten, daß die 10 Jahre lange Periode zwischen 1970 und 1979 eine im Vergleich mit dem Durchschnitt kühlere und gleichzeitig trockenere Periode war. Diese Witterung des untersuchten Gebietes, und besonders die schlechtere Wärmeversorgung der Sommer-Halbjahre offenbarte sich auch in der Abnahme der Verdunstung.

Die mit der Formel (1) von den über den See transformierten Daten von Sopron und Magyaróvár berechnete Verdunstung mit den in gleicher Weise bestimmten Mittel von 70 Jahren verglichen (siehe Abbildung 1.a), sieht man, daß jeder Monat im Durchschnitt der letzteren 10 Jahre, ausgenommen März und Dezember, sich mit negativer Anomalie auszeichnet. Diese Abweichung ist besonders im Monat Juli bedeutend, wofür in erster Linie die Jahre 1972 und 1979 verantwortlich sind. Im durchschnittlichen jährlichen Verlauf der Verdunstung verursachte jedoch diese kühle Untersuchungsperiode keine Abweichung, wie das auch aus der Abbildung 1.b ersichtlich ist. In den auf Grundlage von 10 und 70 Jahren berechneten durchschnittlichen Jahressummen ist eine Differenz von 43 mm, da die erstere sich für 737 mm, die letztere jedoch für 782 mm ergab.

In den 10 Jahren der Forschungsperiode wurde mit den Formel (1) und (2), die an der Seestation gesammelten Temperatur-Luftfeuchtigkeits- und Windgeschwindigkeitsdaten angewendet, für jeden Tag die Evaporation der freien Wasseroberfläche hergestellt. Während der Analyse gelangten wir zu der Feststellung, daß die Verdunstung in der Periode der stärkeren Sommererwärmungen mit der Formel (2) überschätzt wird, und zwar aus dem Grunde, daß die Temperaturwirkung sich sogar in zwei Gliedern der Formel, in direkter (Temperatur), beziehungsweise in indirekter Weise (Sättigungsdampfdruck) offenbart. So bekamen wir an warmen Sommertagen beziehungsweise in Sommermonaten eine außerordentliche Evaporation, und wenn die Evaporation des Schilfes, sowie die Gebietsverdunstung aus dieser berechnet wurde, so ergab das im Durchschnitt von mehreren 10 Jahren 940 mm mit einem Maximum von 180 mm im Juli, und auch der für die Periode April bis Oktober summierte Wert 814 mm. Die mit der Formel (2) berechnete Evaporation der freien Wasseroberfläche, und die parallelen Reihe der mit der Wärmeaustauschmethode (4) erhaltenen Verdunstung untersucht, (zum Vergleich wurde die Periode April bis Oktober vom Zeitabschnitt 1971 bis 1979 gebraucht, als die Energiehaushaltsmessungen in großem Ausmaß durchgeführt wurden) kann es festgestellt werden, daß die Überschätzung mit der Formel (2) in den Monaten Juli und August systematisch ist, wie das auch die Tabelle 1 beweist.

Es ist also verständlich, daß den Schwerpunkt der Forschungsarbeit auch weiterhin diejenige methodische Untersuchungen bildeten, deren Ziel die Ausarbeitung einer zuverlässigen, aber gleichzeitig einfache meteorologische Elemente enthaltenen empirischen Formel der Verdunstungsberechnung war. Die Daten der schwimmenden Wanne wurden in erster Linie für notwendig gehalten, um eine Regressionsanalyse zwischen der direkt gemessenen Evaporation und solchen meteorologischen Parametern, die mit der Verdunstung in engem Zusammenhang stehen, durchführen zu können.

Als Anfangsschritt wurde ein Zusammenhang zwischen der Verdunstung der schwimmenden Wanne und der sich über der Seeoberfläche befindenden Wanne "A" gesucht, und so wurde die Formel (6) ausgearbeitet. Mit dieser wurden die Verdunstungsberechnungen für 4 Jahre zwischen 1976 und 1979 für jede Pentade der Inbetriebhaltung der Wannen, also der Periode April bis Oktober durchgeführt. Mit dieser Methode konnte die Verdunstung vom See Fertö schon genügend gut angenähert werden, aber wie man es von der in der Abbildung 2 gezeichneten kumulierten Kurve sehen kann, wurde diese im Vergleich mit der, durch die Energiehaushaltsmethode berechneten Evaporation ein wenig unterschätzt.

Für das letzte Jahr der Forschungen am See Fertö verfügten wir schon über 600 direkt gemessene tägliche Verdunstungsdaten, welche mit keinem Messfehler belastet waren. Diese wurden mit dem Sättigungsdefizit ($E_0 - e$) und der Windgeschwindigkeit in Zusammenhang gebracht. Als Resultat bekamen wir die Formel (7). Die Monatssummen der mit dieser Methode berechneten Verdunstung werden in der Tabelle 2 angegeben. Wenn man diese Daten mit den der Energiehaushaltsmethode vergleicht, so wurde weder in Hinsicht der monatlichen Summen, noch in den 7 Monatssummen ein wesentlicher Unterschied gefunden (siehe Abbildung 3). Wir meinen also, daß die Formel (7) zur praktischen Anwendung empfohlen werden kann, also zur Schätzung der täglichen wie auch der monatlichen Summen.

Es kommt aber vor, daß eine Pause in der zu der Formel notwendigen meteorologischen Datensammlung zeitweise eintritt (Stromausfall, Instrumentenfehler usw.) Eben deshalb wurden mit Anwendung der Daten der Wanne "A" Umrechnungsfaktoren hergestellt. Zu der Berechnung dieser Faktoren wurden die mit der Formel (7) erhaltenen Werte angewendet. Im Interesse der Erhaltung des tatsächlichen Verdunstungsverlustes vom See wurde zur Bestimmung der Korrekturfaktoren die Gebietsverdunstung, auf welche die Rede im späteren kommen wird, berücksichtigt, und es wurde das untenstehende Resultat erhalten:

	IV.	V.	VI.	VII.	VIII.	IX.	X.
k	0,74	0,86	0,87	0,88	0,93	0,96	0,97

Der Vergleich unserer Umrechnungsfaktoren mit den durch Berry und Stichling gegebenen Daten ist in der Abbildung 4 zu sehen.

Evapotranspiration des Schilfs

Zur Messung der Evapotranspiration des Schilfs vom See Fertö dienten 5 Stück 1 m tiefe Zuchtgefäße mit einer Oberfläche von 4 m^2 . Die in dem repräsentativen Schilfbestand erfolgte Datensammlung ab 1973 ermöglichte die Bestimmung der Schilfkonstanten direkt für den See Fertö. Früher, bis uns keine genügende Information über die Evapotranspiration zur Verfügung stand, wurde mit den aus der sowjetischen Fachliteratur übernommenen Werten gearbeitet. Die für das Gebiet Waldai festgestellten Faktoren, wie das die Tabelle 3 zeigt, weichen kaum von unseren eigenen Forschungs-Messergebnissen ab. Zur Bestimmung der Konstanten b wurde die mit der Formel (7) berechnete Evaporation, und die Ergebnisse der Messungen mit den Evapotranspirometer angewendet.

Die Tabelle 4 enthält die Monatssummen der Evapotranspiration des Schilfes für die Jahre zwischen 1970 und 1979. In den Zeitperioden Januar bis März, beziehungsweise November und Dezember wurde die Evaporation und die Evapotranspiration für gleich angenommen. Laut unseren Ergebnissen kann die durchschnittliche jährliche Verdunstung des Schilfes auf 926 mm geschätzt werden, in Jahren des warmen Sommers kann aber die Evapotranspiration des gut entwickelten Schilfbestandes die 1000 mm erreichen, sogar auch übertreffen.

Gebietsverdunstung

Wie es in dem methodischen Teil erwähnt, wurde die Gebietsverdunstung, das heißt der gesamte Verdunstungsverlust vom See Fertö aus der Evaporation der freien Wasseroberfläche, und aus der Evapotranspiration des Schilfs im Verhältnis der Wasser/Schilf-Bedeckung berechnet. Als Resultat wurden die sich in der Tabelle 5 befindenden Werte erhalten. Laut diesen war im Durchschnitt der untersuchten zehn Jahren die Monatssumme der Verdunstung 869 mm, mit einem

Maximum von 146 mm im Monat Juli. ANTAL (1974) stellte im Durchschnitt der Zeitperiode 1901 bis 1970 die Jahressumme der Verdunstung mit 794 mm, NEUWIRTH (1980) aber auf Grundlage der durch ihn ausgearbeiteten Methode mit 783 mm fest. Zum Schluß bemerken wir noch, daß die sich auch in den folgenden Jahren fortsetzende meteorologische Datensammlung auf dem See Fertö und in seiner Umgebung die weitere Verfeinerung der Methoden und dadurch die immer größere Genauigkeit der Verdunstungsdaten ermöglicht.

L i t e r a t u r

- ANTAL, E., 1974: Klimadaten. In: Die Monographie der Fertö-Gegend vorbereitende Datensammlung. Band 1, Naturgegebenheiten. Geosphäre der Fertö-Gegend. Budapest.
- KOZMA, F. u. E. TOTH, 1978: Methode zur Berechnung der Verdunstung vom See Fertö, aus den Kessel "A" Daten. Das Wetter, 82, 153-157.
- NEUWIRTH, F., 1980: Die Abschätzung der Verdunstung des Neusiedler Sees aus einfachen Klimawerten. Arch.Met.Geoph.Biokl.,Ser.A, 29, 373-386.

Vergleich der auf verschiedene langen Perioden gerechneten Verdunstungsreihen.

© Biologische Station Neusiedler See/Austria; download unter www.biologiezentrum.at

Abb. 2.

Summerkurven der Verdunstung, Neusiedlersee,
1976 - 1979.

Abb. 3.

Durchschnittliche Werte der Verdunstung in der Periode April-Mai
am Neusiedlersee, 1971-1979.

Umrechnung der Daten des über die Wasseroberfläche gestellte Kessel „A“ auf Gebietverdunstung.

Tabelle 1. Verdunstung der freien Wasseroberfläche des Neusiedlersees nach Formel /2/ und /4/.

		IV.	V.	VI.	VII.	VIII.	IX.	X.	
1971	P ₂	96	148	139	201	178	71	56	889
	P ₄	96	153	155	178	155	83	56	876
1972.	P ₂	64	91	138	109	109	51	40	602
	P ₄	67	91	135	115	98	74	27	607
1973.	P ₂	63	130	132	177	152	97	44	795
	P ₄	78	129	132	135	123	77	51	725
1974.	P ₂	74	101	112	149	156	80	37	709
	P ₄	91	102	131	120	107	77	37	665
1975.	P ₂	74	122	122	163	128	94	51	754
	P ₄	92	133	140	122	116	88	56	747
1976.	P ₂	85	121	173	220	116	65	41	821
	P ₄	88	86	130	138	98	74	45	659
1977.	P ₂	74	122	151	157	121	89	44	758
	P ₄	80	132	151	168	111	82	45	769
1978.	P ₂	70	87	142	130	152	106	45	732
	P ₄	68	99	146	123	97	63	36	632
1979.	P ₂	63	149	146	103	113	77	46	697
	P ₄	49	128	128	77	87	63	48	580
Mittel	P ₂	74	119	139	157	136	81	45	751
	P ₄	79	117	139	131	110	76	44	696

Tabelle 2. Verdunstung des Neusiedlersees nach Formel /7/.

	I.	II.	III.	IV.	V.	VI.	VII.	VIII.	IX.	X.	XI.	XII.	Jahr	IV-X.
1970.	25	18	16	59	94	103	126	105	104	51	28	33	762	642
1971	29	23	47	80	121	119	153	131	70	50	29	11	863	724
1972	13	6	48	74	96	133	94	94	65	39	29	20	711	595
1973	22	29	45	73	158	131	153	129	89	41	32	34	936	774
1974	10	17	33	76	92	106	115	134	74	43	13	8	721	640
1975	11	28	35	65	123	112	136	120	91	44	14	6	785	691
1976	13	4	33	86	118	147	177	113	62	38	21	16	828	741
1977	6	24	62	70	138	147	137	113	92	49	33	17	888	746
1978	20	25	41	93	116	132	102	142	90	50	11	17	839	725
1979	12	15	31	79	121	147	98	124	77	33	14	10	761	679
Mittel	16	19	39	76	118	128	129	120	81	44	22	17	809	696

Tabelle 3. Schilfkonstanten in der Umgebung von
Waldaj und am Neusiedlersee.

	Waldaj	Neusiedlersee
IV.	1,02	1,02
V.	1,13	1,11
VI.	1,22	1,20
VII.	1,26	1,26
VIII.	1,22	1,21
IX.	1,13	1,13
X.	1,04	1,11

Tabelle 4. Evapotranspiration des Schilfbestandes.

	I.	II.	III.	IV.	V.	VI.	VII.	VIII.	IX.	X.	XI.	XII.	Jahr	IV-X.
1970	25	18	16	60	106	126	159	128	118	53	28	33	870	750
1971	29	23	47	82	137	145	193	160	79	52	29	11	987	848
1972	13	6	48	75	108	162	118	115	73	40	29	20	807	691
1973	22	29	45	74	178	160	193	157	101	43	32	34	1068	906
1974	10	17	33	78	104	129	145	163	84	45	13	8	829	748
1975	11	28	35	66	139	137	171	146	103	46	14	6	902	808
1976	13	4	33	88	133	179	223	138	70	40	21	16	958	871
1977	6	24	62	71	156	179	173	138	104	51	33	17	1014	872
1978	20	25	41	95	131	161	128	173	102	52	11	17	956	842
1979	12	15	31	80	137	179	123	151	87	34	14	10	873	791
Mittel	16	19	39	77	133	156	163	147	92	45	22	17	926	813

Tabelle 5. Gebietverdunstung am Neusiedlersee.

	I.	II.	III.	IV.	V.	VI.	VII.	VIII.	IX.	X.	XI.	XII.	Jahr	IV-X.
1970	25	18	16	59	100	114	143	116	111	52	28	33	815	695
1971	29	23	47	81	129	132	173	146	74	51	29	11	925	786
1972	13	6	48	74	102	115	106	105	69	40	29	20	727	611
1973	22	29	45	74	168	146	173	143	96	42	32	34	1004	842
1974	10	17	33	77	98	118	130	149	79	44	13	8	776	695
1975	11	28	35	66	131	125	154	133	96	45	14	6	844	750
1976	13	4	33	87	126	163	201	125	66	39	21	16	894	807
1977	6	24	62	70	148	163	155	125	98	50	33	17	951	809
1978	20	25	41	94	124	147	115	158	96	51	11	17	899	785
1979	12	15	31	80	129	163	111	138	115	34	14	10	852	770
Mittel	16	19	39	76	126	139	146	134	90	45	22	17	869	756

ZOBODAT - www.zobodat.at

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: [BFB-Bericht \(Biologisches Forschungsinstitut für Burgenland, Illmitz 1](#)

Jahr/Year: 1982

Band/Volume: [43](#)

Autor(en)/Author(s): Kozma Ferenc, Kozma Erzsebet

Artikel/Article: [Vergleichende Untersuchung der Verfahren der Verdunstungsberechnung am See Fertő 125-143](#)