SBORNÍK NARODNÍHO MUZEA V PRAZE

ACTA MUSEI NATIONALIS PRAGAE

XL B (1984), No. 2

REDAKTOR: JIŘÍ ČEJKA

DRAHOŠ RYKL – FRANTIŠEK PECHAR

Institut für Geologie und Geotechnik der Tschechoslowakischen Akademie der Wissenschaften, CS-182 09 Praha 8, V Holešovičkách 41

DIE INFRAROTSPEKTREN NATURLICHER ZEOLITE DER FAUJASITGRUPPE

Zusammenfassung

Gemessen wurden die Infrarotabsorptionsspektren ($200-4000 \text{ cm}^{-1}$) von Zeoliten der 4. Strukturgruppe: Faujasit, Chabasit und Gmelinit, mit KBr-Technik (1:40), bei Zimmertemperatur. Der Verlauf der Inftrarotspektren ist mit der Struktur und dem Charakter der Zeolite vergleich worden. Es wurde die theoretische Faktor-Gruppenanalyse durchgeführt.

Einleitung

Die erste Arbeit über die Infrarotspektren von einigen natürlichen Zeoliten in Wellenzahlbereich 1800-400 cm⁻¹ wurde von MOENKE (1962) durchgeführt. Unsere Arbeit in diesen Gebiete bringt nicht nur die Auswertung von Infrarotspektren der Faujasit Gruppe der natürlichen Zeoliten, sondern auch die theoretische Faktor-Gruppenanalyse.

In die 4. Strukturgruppe (MEIER 1971) gehören Zeolite mit dem grössten freien Hohlraumvolumen und gleichzeitig mit dem höchsten gehalt schwach gebundenen Wassers (FORSTER 1965, BRECK 1974): Faujasit, Chabasit, Gmelinit und Herschelit. Charakteristische Bauenheiten ihres Aluminium-Silikatskelettes sind sechsglidrige Tetraéderkreise — D6R (BRECK 1974). Die Zeolite dieser Gruppe gehören vom Strukturgesichtspunkt aus zu den am meisten studieren. Ihre synthetischen Analoga haben in die Industrie eine breite Anwenrung gefunden.

Faujasit (kubisch) — sein Aluminium-Silikatskelett ist aus abgeschrägten Oktaedern gebildet, die mit Tetraedern (Al, Si) O4 so verbunden sind, dass ein Kristallgitter mit Diamantcharakter entsteht. In den Hohlräumen sind Kationen und Wasser lokalisiert. Vom chemischen Gesichtpunkt aus ist ein komplizierter Stoff, insbesondere hinsichtlich des Kationengehalts, denn Na¹⁺ und Ca²⁺ — Ionen enthält es eine verändliche Menge K¹⁺ und Mg²⁺ (BRECK 1974). Chabasit (romboedrisch) — das Grundskelet dieses Zeolit ist aus doppelten Ringen (Al, Ši) O4 zusammengesetzt, die gegenseitig durch (Al, Si) O4 Ringe verbunden sind, sodass grosse Hohlräume gebildet werden. In der Hohlräumen sind die Kationen mit fünf Molekülen koordiniert. Dieser Hydroxokomplex ist nicht mit Wasserstoffbrücken mit den Sauerstoffen des Skeletts verbunden (BRECK 1974), die in die Hohlräume weisen.

G melinit (hexagonal). Das Gmelinit-Skelett besteht aus sechsglidrigen Tetraederkreisen, die ebene Schichten bilden, die untereinander durch viergliedrige Kreise [D6R-Einheiten] verbunden sind (BRECK 1974). Bei diesen sogenannten "mittleren Zeollten", nach dem Verhältnis Si/[Si+Al] = 0,62 existiert noch eine ungeordnete Phase mit schwankenden H — Gehalt. Das bringt eine weitere Variation in den Kristallgruppen. Die Lokalisierung der Kationen und des Wassers war bisher nicht befriedigend bestimmt. Einen Überblick der Raumgruppen, der primären physikalischen Eigenschaften und der theoretischen Zusammensetzung der Zeolite dieser 4. Strukturgruppe führt Tabelle 1 an.

Tabelle	1	-	Physikalische	und	Chemische	Eigenschaften	von Zeoliten	der Fa	aujasits	grup	e
---------	---	---	---------------	-----	-----------	---------------	--------------	--------	----------	------	---

Minoral	Daumanunno	Dich-	h- Härte Theoretische Zusamm Gewicht %					nsetzun	g
Millerat	Kaumgruppe	te	(Mahse	Na2O	CaO	MgO	Al2O3	SiO2	H2O
Faujasit	Fd3m	1,91	5	1,89	3,43	2,26	30,13	40,73	21,56
Chabasit	R3m	2,10	4,5		10,88	- State	19,78	46,64	22,70
Gmelinit	P63/mmc	2,03	4,5	12,10		-	19,90	46,92	21,08
Herschelit	hexagonal	2,6	4,5	12,54	-	springs	20,63	48,63	18,20
								$\mathcal{X} = \mathcal{D}_{\mathcal{M}}^{1} \mathcal{D}_{\mathcal{M}}^{1}$	

Messenergebnisse

Die Infrarotspektren der polykristallinen Zeolitproben der 4. Strukturgruppe sind am Zweistrahl-Infrarotabsorptions-Spektrometer Perkin-Elmer, Modell 325 mit Gitter-



Abb. 1. Infrarotabsorptionsspektrum von Faujasit



Abb. 2. Infrarotabsorptionsspektrum von Chabasit





Monochromator, und mit KBr-Technik (1:40) gemessen worden. Die Absorptionsspektren der Minerale sind bei Normaltemperatur im Bereich der Wellenzahlen 200 bis 4000 cm⁻¹ aufgenommen worden. Auf Bild 1—3 sind die Verläufe und die Infrarot-Absorptionsmaxima sind in Tabelle 3 angeführt. Die Zuordnung einzelner Zonen zu einer bestimmten Vibration ist auf Grund der Literaturangaben (FLANINGEN et al. 1971, MILKEY 1964) vorgenommen worden. Zur Bestimmung der Anzahl und der Symetrie der inzelnen Vibrationen ist eine theoretische Faktor-Gruppenanalyse (ROSS 1972) vorgenommen worden, deren Ergebnisse in Tabelle 2 angeführt sind.

In der Praxis können allerdings nicht de nexperimentell gemessenen Spektren alle vorausgesagten Banden bestimmt werden infolge der Entartung und der Wechselwirkungen zwischen den Bindungen.

Tabelle 2 - Reprezentation der Kristallfaktorgruppe

Faujasit Γ vib. = 77 A_{1g} (R) + 152 E_g (R) + 229 F_{2g} (R) + 228 F_{1u} (IR) Chabasit Γ vib. = 22 A_{1g} (R) + 44 E_g (R) + 22 A_{2u} (IR) + 44 E_u (IR) Gmelinit Γ vib. = 19 A_{1g} (R) + 38 E_{1g} (R) + 19 A_{2u} (IR) + 38 E_{1u} (IR)

R = Aktiv in Ramanspektren, IR = Aktiv in Infrarotspektren

Tabelle 3 — Infrarotabsorptionsbände von Zeoliten der Faujasitgruppe (in cm⁻¹).

Mineral	O-H Valenz	Höhere harmo- nische H2O	Defor- mation H2O	Vaftenz (Al, Si)-O	Valenz (Al, Si)-O	Libration H2O	Deforma- tion O-T-O	Doppel Rings	Transla- tion des Gitters
Faujasit (Podhorní Vrch,	3480—3400s	2920s 2440s	1630m	990ss	_	630 sch	430m	·	220m
Chabazit (Aci Castello,	3620—3440s	2920s 2440s	1650m	1040—1000ss	760 sch	690 ssch 600 sch	420m 460m	395 ssch 370 ssch	220m
Sicilia) Gmelinit (Capo d'Or,	3600—3420s	2920s 2440s	1650m	1040—1010ss	<u> </u>	640 sch	460 sch 380 sch		220m
New Scottland, Canada)									

Ŋ,

ss = sehr stark, s = stark, m = mittle, sch = schwach, ssch = sehr schwach

a ser ser realization and

Aus den zugänglichen Quellen gelang es den Authoren nicht, das Mineral Herschelit zur Komplettierung dieser Gruppe zu gewinnen.

Diskussion

Bei allen drei Zeoliten dieser Gruppe befindet sich eine relativ scharfe Zone mit feiner Struktur bei den Wellenzahlen 3620-3400 cm⁻¹, die zur asymetrischen Valenz-Schwingung der OH-Gruppen handelt, die nicht an die Sauerstoffe des Skeletts gebunden sind und nur einen Koordinationskomplex mit den Kationen und eine schwache Wasserstoffbindung im Aquo-Komplex H₂O bilden. Nach der Höhe der Zonen kann geschlossen werden, dass den grössten Wassergehalt Faujasit hat. Die feine Struktur zeugt von einer unterschiedlichen Orientation und Lokalization der OH-Gruppen. Die sehr schwachen Zonen bei der Wellenzahl 2920 cm⁻¹ und bei 2400 cm⁻¹ gehören offenbar zu den Overton-Zonen "in plane bending" Vibration H-O-H. Die mittelstarken Zonen bei 1630-1650 cm⁻¹ gehören zur fundamentalen Frequenz der Deformationsschwingung des Wassermoleküls. Die sehr starken Bande gleicher Höhe bei den Wellenzahlen 1040--990 cm⁻¹ entsprechen den degenerierten Valentzvibrationen der Bindungen [Al, Si]-O in den Tetraedern. Die unterschiedliche Verschiebung dieser Zonen und ihrer Breite zeugt von einem unterschiedlichen Verhältnis der Al und Si Atome im Skellet, aber in geordneter Zusammensetzung. Hier tritt offenbar eine Überdeckung mit den Zonen der externen Vibration der Tetraeder (Al, Si)O₄ ein. Die symetrische Valenz-Vibration der (Al, Si)-0 Bindung infolge der Symetrie äussert sich nur beim rhomboedrischen Chabasit bei 780 cm⁻¹. Auch die Librationsmode des Wassers äussern sich infolge des isotropen Kraftfeldes und der Symmetrie durch eine einzige Zone bei Faujasit und Gmelinit, bei 640 und 630 cm⁻¹. Das zeugt auch von einen einzigen Typ der Wasserstoffbindungen $H = 0 = H \dots 0 = H_2$. Chabasit hat zwei Zonen bei 690 und 600 cm⁻¹, daraus kann auf zwei Freiheitsgrade beider Rotation nach den Achsen a und c der H2O Moleküle und zwei Typen Wasserstoffbrücken oder die Koordination mit den Kationen geschlossen werden. Die "Bending"-Vibration O-(Al, Si)-O befindet sich bei Faujasit bei der Wellenzahl 430 cm⁻¹. Gmelinit und Chabasit haben breite Zonen im Bereich von 460-380 cm⁻¹ infolge einer offenbaren Überlagerung mit "pore opening"-Vibrationen der Sauerstoffringe. Bei Faujasit äussert sich infolge der Symmetrie die "pore opening"-Vibration der Sauerstoffkreise nicht. Bei Chabasit äussert sich bei der Wellenzahl 373 und 395 cm⁻¹ eine Vibration der doppeltenAluminiumsilikatkreise — D6R. Der Translationsmode von Wasser äussert sich infolge der Symmetrie in den Infrarotsspektren dieser Minerale nicht. Bei 220 cm^{-1} befindet sich der Translationsmode des Gitters (TO + LO). Bei dieser Wellenzahl tritt auch eine Interaktion mit der Vibration der KBr-Matrixe auf.

Schlussfolgerungen

Die gemessenen Absorptionsspektren der Zeolite der 4. Strukturgruppe können wir im Grunde in 4 Gruppen einleiten:

1 — Interne und externe Vibration von H_2O (Wellenzahlen 3700-3200, 1620-1650, 420-650 cm⁻¹)

2 — Interne Vibration der Bindungen (Al, Si)—O (Wellenzahlen 400—420, $900-1100 \text{ cm}^{-1}$)

3 — Externe Vibration zwischen den Tetraedern und in den sekundären Struktureinheiten (Wellenzahlen 1100—1250, 600—450 cm⁻¹)

4 - Vibration des Kristallgitters (Wellenzahlen unter 300 cm⁻¹)

Am wichtigsten zur Unterscheidung der einzelnen Typen sind die externen Vibrationen des Skelettes. Aus der Verschiebung der internen Vibrationen der Bindungen (Al, Si)—O können wir graphisch (nach den veröffentlichen Diagrammen) das Verhältnis Si-Al in der Struktur auswerten (BRECK 1974). Aus der Verschiebung der Wellenzahlen der Valenzvibrationen der OH-Gruppen gegenüber den Wellenzahlen von Wasser (im gasförmigen Aggregatzustand) können wir graphisch die Entfernung 0...0 auswerten, die für die bildung der Wasserstoffbrücken im Betracht kommt, auswerten(BRECK 1974).

Aus den Messungen kann auf die Verhältnisse Si/Al bei Faujasit 1:1, bei Chabasit 2:1, Gmelinit 2:1 geschlossen werden. Die Längen O...O gehen aus diesen Messungen mit 0,28 nm hervor.

Danksagung

Die Autoren danken Dr. J. Kouřimský, CSc., Nationalmuseum Praha für die Bereitstellung des Studienmaterials und Ing. A. Kohoutová, Hochschule für Chemie, Praha, für die Messungen der Spektra.

LITERATURVERZEICHNIS

BRECK, D. W. (1974): Zeolite molecular sieves, pp. 20-160. Wiley, New York.

FLANINGEN, E. M., KHATAMI, H., SZAMANSKI, N. A. (1971): Infrared structural studies of zeolite frameworks. Advan. Chem. Ser. 101, pp. 201-208, Washington.

FOSTER, M. D. (1065): Geol. Surv. Prof. Paper, 504-D-D10.

MEIER, W. M. (1971): Zeolite framework. Advan. Chem. Ser. 101, pp. 161-170, Washington.

MILKEY, R. G. (1960): Infrared spectra of some tectosilicates. Amer. Mineral. 45, 990-998.

MOENKE, H. (1962): Katalog von Mineralspektren (No. 6.151). Akad. Verlag, Berlin. ROSS, S. D. (1972): Inorganic infrared and Raman spectra, pp. 30-80, McGraw Hill, London.

WEDDER, W. (1964): Correlations between infrared spectra and chemical composition of mica. Amer. Mineral. 49, 736-742.

F. PECHAR — D. RYKL INFRAČERVENÁ SPEKTRA PŘÍRODNÍCH ZEOLITŮ SKUPINY FAUJASITU

Pomocí KBr techniky byla proměřena infračervená spektra IV. strukturní skupiny: faujasitu, chabazitu, gmelinitu, za normální teploty. Změřené absorpční pásy ve spektrech lze rozdělit do 4 skupin:

1. interní a externí vibrace H2O (vlnočty 3700-3200, 1620-1650, 420-650 cm⁻¹)

2. interní vibrace vazeb Al-O, Si-O, (vlnočty 400-420, 300-1100 cm⁻¹)

3. externí vibrace mezi tetraedry a v sekundárních strukturních jednotkách (vlnočty 1100–1250, 450–600 cm⁻¹)

4. vibrace krystalové mřížky (vlnočty pod 300 cm⁻¹).

Nejdůležitější pro odlišení jednotlivých typů jsou externí vibrace skeletu. Z posunu interních vibrací vazeb (Al, Si)-O lze graficky vyhodnotit poměr Si/Al ve struktuře, který vychází pro faujasit 1:1, chabazit 2:1 a gmelinit 2:1. Z posunů vlnočtů valenčních vibrací -OH skupin oproti vlnočtům vody (v plynném skupenství), lze graficky vyhodnotit vzdálenost 0...0, přicházející v úvahu pro tvorbu vodíkových můstků, která vychází na 0,28 nm.

\$.

Ťab. Ì.



Tab. II.



Tab. III.



Tab. IV.



Tab. V.

















Tab. VIII.



Tab. IX.



TEXT K TABULKÁM

- **Tab. I.** Žabčice, okr. Brno.venkov. Zaniklá středověká vesnice Koválov. 1—2 začištěný negativní půdorys kostela, 3 pohled na presbyterium se zbytky zdiva a základové rýhy lodi kostela od východu. V pozadí mezi stromy je tvrziště "Kulatý kopec".
- Tab. II. Žabčice, okr. Brno-venkov. Zaniklá středověká ves Koválov. 1 pohled na hroby 2, 3, 4; 2 — pohled na hrob 30.
- Tab. III. Žabčice, okr. Brno-venkov. Zaniklá středověká ves Koválov. 1 pohled na hrob 52; 2 — pohled na hroby 55, 54.
- Tab. IV. Koválov, lebky z hrobů č. 44 (muž 40—50 let, eurybrachymorf), 51, (žena, 40—50 let, eurybrachymorf) a 11 (muž, 40—50 let, eurybrachymorf). Foto M. Kořínek.
- Tab. V. Koválov, lebky z hrobů č. 44 (muž, 40-50 let, eurybrachymorf), 51, (žena, 30-40 let, leptobrachymorf) a 52 (muž (30-40 let, eurybrachymorf). Foto M. Kořínek.
- **Tab. VI.** Koválov, lebky z hrobů č. 54 (muž, 40—50 let, eurybrachymorf), 58 (muž, 40—50 let, leptobrachymorf) a 69 (žena, 50—60 let, eurybrachymorf). Foto M. Kořínek.
- Tab. VII. Koválov, lebky nedospělých z hrobů č. 12 (7-8 let), 59 (8-9 let), 66 (6 let) a 67 (6 let).Foto M. Kořínek.
- Tab. VIII. Koválov, patologické nálezy. 1 chronická osteomyelitis, pravý femur č. S 8, pohled zezadu; 2 chronická osteomyelitis, levá tibie č. S 3, pohled zpředu; 3 chronická osteomyelitis, levá tibie č. S 4, pohled z fibulární strany; 4 stav po dvojím sečném poranění kalvy, lebka č. S 22; 5 detail jednoho ze sečných poranění lebky č. S 22. Foto M. Kořínek.
- Tab. IX. Koválov, patologické nálezy v rtg snímcích. 1 stav po dislokované zlomenině levého femoru č. S 11, bočná projekce; 2 — chronická osteomyelitis, levá tibie č. S 2, bočná projekce; 3 — chronická osteomyelitis, pravý femur č. S 8, a/p projekce; 4 — posttraumatická ankylóza loketního kloubu, levá horní končetina skeletu z hrobu č. 60, bočná projekce; 5 — osteomyelitis chronica, pravý femur č. S 1, detail rtg obrazu diafýzy.